

MEMORIA TÉCNICA

CANTÓN TIWINTZA

PROYECTO:

“LEVANTAMIENTO DE CARTOGRAFÍA TEMÁTICA ESCALA 1:25.000, LOTE 2”

GEOMORFOLOGÍA

AGOSTO, 2015

PERSONAL PARTICIPANTE

Unidad MAGAP-PRAT, SIGTIERRAS:

José Duque
Sandra González
Xavier Andrade
Óscar Garzón

Consortio TRACASA-NIPSA:

Responsables:

Joaquín del Val
Idurre Barinagarrementería

Memoria:

Javier Reina
Baldomer Corderroure
Jorge Navarro
Katia Olivos
Oriol Pedraza
Isaac Pérez
Anna Pibernat
Lorena Piedra
Marta San Segundo

Fotointérpretes:

Sergio Andrade
Lucía Avilés
Anna Bordetas
Leonardo Calle
Baldomer Corderroure
Yetzabel Flores
Jorge Navarro
Juan Agustín Núñez
Katia Olivos
Oriol Pedraza
Isaac Pérez
Lorena Piedra
Anna Pibernat
Javier Reina
Angélica Robles
Mariana de J. Yaguana

FISCALIZACIÓN realizada por la Asociación ACOTECNIC – INGEOMATICA

ÍNDICE

I.	INTRODUCCIÓN	1
1.1.	El Proyecto de Cartografía Temática de Ecuador	2
1.2.	Objetivos	3
1.2.1.	Objetivos generales del proyecto	3
1.2.2.	Objetivos del estudio geomorfológico	3
1.3.	Antecedentes de este estudio	4
II.	METODOLOGÍA	5
2.1.	Características del producto esperado	5
2.2.	Etapas metodológicas.....	5
2.2.1.	Recopilación de información	6
2.2.1.1.	Insumos básicos: MDT, ortofotos y otras imágenes	6
2.2.1.2.	Insumos complementarios	6
2.2.2.	Fotointerpretación	7
2.2.2.1.	<i>Software</i> empleado	9
2.2.3.	Fase de campo	9
2.2.3.1.	Criterios para la validación en campo	9
2.2.3.2.	Validación y adquisición de datos de campo	9
2.2.4.	Integración de datos y adecuación cartográfica final	10
2.2.5.	Mapa y leyenda	10
2.2.5.1.	Explicación de la leyenda	10
2.2.5.2.	Esquemas: Relieve y Paisaje (Contextos Morfológicos), Esquema Geológico y Pendientes	13
2.3.	Control de calidad.....	14
2.4.	Insumos utilizados para la cartografía geomorfológica del cantón	15
III.	RESULTADOS.....	17
3.1.	Levantamiento de información.....	17
3.2.	Región y Dominios Fisiográficos.....	18
3.2.1.	Dominio Fisiográfico Zona Subandina	19
3.2.2.	Dominio Fisiográfico Amazonía Periandina.....	19
3.2.3.	Dominio Fisiográfico Medio aluvial amazónico.....	20
3.3.	Contextos Morfológicos.....	21
3.3.1.	Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas	21

3.3.2. Estribaciones orientales subandinas: relieves sobre arcillas y areniscas (parcialmente fosilizadas por las formaciones de piedemonte)	22
3.3.3. Piedemontes distales, sin cobertura de cenizas volcánicas	22
3.3.4. Medio aluvial amazónico	22
3.4. Geformas y formaciones geológicas presentes en el cantón	23
3.5. Descripción de geformas	29
3.5.1. Fluvial	29
3.5.1.1. Valle fluvial, llanura de inundación (F1)	29
3.5.1.2. Terraza baja y cauce actual (sobreexcavación de cauce en llanura de inundación) (F2)	30
3.5.1.3. Valle en V (E1)	31
3.5.1.4. Barranco (E2)	31
3.5.1.5. Encañonamiento (E4)	32
3.5.1.6. Cauces abandonados, meandros abandonados (C1)	32
3.5.1.7. Cauces y meandros ocasionalmente funcionales (C2)	33
3.5.1.8. Terraza media (Tm)	33
3.5.1.9. Terraza alta (Ta)	33
3.5.1.10. Terraza colgada (Tc)	33
3.5.1.11. Vertiente o abrupto de terraza (Tv)	34
3.5.1.12. Terrazas indiferenciadas (Ti)	34
3.5.1.13. Superficie de cono de esparcimiento (Co1)	35
3.5.1.14. Abrupto de cono de esparcimiento (Co4)	36
3.5.1.15. Superficie de cono de deyección (Cd1)	36
3.5.2. Fluvio-Lacustre	36
3.5.2.1. Áreas endorreicas en llanuras aluviales y terrazas (Fl1)	36
3.5.2.2. Depresión Lagunar (Fo1)	37
3.5.2.3. Superficie ondulada lacustre (Fo5)	37
3.5.3. Laderas	37
3.5.3.1. Vertiente rectilínea (Lr1)	37
3.5.3.2. Vertiente rectilínea con fuerte disección (Lr2)	38
3.5.3.3. Vertiente abrupta (La1)	38
3.5.3.4. Vertiente abrupta con fuerte disección (La2)	39
3.5.3.5. Vertiente heterogénea (Lh1)	39
3.5.3.6. Vertiente heterogénea con fuerte disección (Lh4)	40
3.5.3.7. Escarpe de deslizamiento (Lh6)	40
3.5.3.8. Coluvión antiguo (Col2)	40
3.5.3.9. Macrocoluvión (Col3)	41
3.5.3.10. Depósitos de deslizamiento, masa deslizada (Ld1)	41
3.5.3.11. Glacis de esparcimiento (Pd1)	42

3.5.4. Volcánico	42
3.5.4.1. Relieve volcánico colinado medio (Rv9)	42
3.5.4.2. Relieve volcánico colinado alto (Rv10)	43
3.5.5. Estructural	43
3.5.5.1. Superficie de cuesta (Ei1)	43
3.5.5.2. Superficie de cuesta disectada (Ei2)	43
3.5.5.3. Frente de cuesta (Ei3)	43
3.5.5.4. Vertiente de cuesta (Ei4)	44
3.5.5.5. Superficie de chevron (Ei5)	44
3.5.5.6. Frente de chevron (Ei6)	45
3.5.5.7. Vertiente de chevron (Ei7)	45
3.5.5.8. Relieves escalonados en capas inclinadas (Ei8)	46
3.5.5.9. Barra o cresta estructural (Esv)	46
3.5.5.10. Superficies y planos estructurales originados en capas plegadas (Epl)	47
3.5.5.11. Restos de superficie estructural (Esr)	47
3.5.6. Tectónico-erosivo	48
3.5.6.1. Relieve colinado muy bajo (Rt2)	48
3.5.6.2. Relieve colinado bajo (Rt3)	49
3.5.6.3. Relieve colinado medio (Rt4)	49
3.5.6.4. Relieve colinado alto (Rt5)	49
3.5.6.5. Relieve colinado muy alto (Rt6)	50
3.5.6.6. Relieve montañoso (Rt7)	50
3.5.7. Poligénicas	51
3.5.7.1. Coluvio-aluvial reciente (Coa1)	51
3.5.7.2. Coluvio-aluvial antiguo (Coa2)	51
3.5.7.3. Superficie horizontal (Sh2)	52
3.5.7.4. Superficie inclinada (Si2)	52
3.5.7.5. Superficie inclinada disectada (Si3)	52
3.5.7.6. Interfluvio de cimas redondeadas (Ar1)	53
3.5.7.7. Interfluvio de cimas estrechas (Ar2)	53
3.5.8. Otras génesis	53
3.5.8.1. Superficie intervenida (O5)	53
IV. RESUMEN Y CONCLUSIONES	54
V. BIBLIOGRAFÍA	56
5.1. Referencias generales	56
5.2. Bibliografía citada	57

ANEXO I. MODELO DE FICHA DE CAMPO

ANEXO II. CÓDIGOS DE FICHAS DE CAMPO LEVANTADAS EN EL CANTÓN

ANEXO III. GLOSARIO DE GEOFORMAS

ANEXO IV. ATRIBUTOS DE LAS GEOFORMAS

LISTA DE CUADROS

Cuadro 2.1. Grupos genéticos y subgrupos en que se encuadran las geoformas.....	11
Cuadro 2.2. Índice de cartas topográficas utilizadas para el cantón Tiwintza.....	16
Cuadro 3.1. Región y dominios fisiográficos presentes en el cantón Tiwintza	19
Cuadro 3.2. Contextos morfológicos presentes en el cantón Tiwintza.....	21
Cuadro 3.3. Contextos morfológicos y geoformas presentes en el cantón	23
Cuadro 3.4. Formaciones geológicas y depósitos superficiales presentes en el cantón	26

LISTA DE FIGURAS

Figura 1.1. Distribución geográfica de la zona de estudio dentro del área continental	2
Figura 2.1. Mapa sintético de procesos en el diseño y producción de la cartografía geomorfológica.....	5
Figura 2.2. Plan de calidad en la cartografía geomorfológica, principales hitos	14
Figura 2.3. Insumos de base de generación de los MDT en el cantón Tiwintza	15
Figura 3.1. Localización de recorridos y fichas de campo del cantón Tiwintza.....	17
Figura 3.2. Distribución geográfica de los diferentes dominios fisiográficos presentes en el cantón Tiwintza	18

LISTA DE FOTOS

Foto 1. Valle fluvial, llanura de inundación. Sector Sakaim.....	29
Foto 2. Terraza baja y cauce actual. Sector Comunidad Peñas.....	30
Fotos 3 y 4. Valle en V. Sector Puano	31
Foto 5. Encañonamiento. Sector Yuquianza.....	32
Fotos 6 y 7. Terraza indiferenciada. Sector Comunidad Peñas.....	35
Fotos 8 y 9. Superficie de cono de esparcimiento. Sector Sakaim.....	35
Foto 10. Vertiente rectilínea. Sector Purshi	38
Fotos 11 y 12. Vertiente abrupta. Sector Puano.....	39
Foto 13. Coluvión antiguo. Sector Palomino	41
Foto 14. Glacis de esparcimiento. Sector Comunidad Chichis	42
Foto 15. Superficie de chevron. Sector confluencia entre los ríos Yaupi y Kaank	44
Fotos 16 y 17. Frente de chevron. Sectores Cerro Kaputna y Loma Shaimi	45
Fotos 18 y 19. Relieves escalonados en capas inclinadas. Sector río Lucho	46
Foto 20. Relieve colinado muy bajos. Sector río Namumbimi.....	48
Foto 21. Relieve colinado alto. Sector Cordillera de Cusumasa	50
Foto 22. Coluvio-aluvial reciente. Sector Chichis.....	51

I. INTRODUCCIÓN

El 1 de febrero de 2011, la República del Ecuador y el Banco Interamericano de Desarrollo suscribieron el Contrato de Préstamo 2461/OC-EC, cuyo objetivo es la implantación en todo el país de un sistema eficiente de gestión de catastro y registro de la propiedad de la tierra rural, con el objetivo de brindar seguridad jurídica a los derechos de propiedad, apoyar la aplicación de políticas tributarias de los cantones, y proveer información para la planificación de ordenamiento territorial del área rural.

El proyecto es ejecutado por el Ministerio de Agricultura, Ganadería, Acuicultura y Pesca, MAGAP, a través de la Unidad Ejecutora MAGAP-PRAT, dentro del Programa denominado como SIGTIERRAS.

Actualmente, el proyecto gestiona, entre otros, los siguientes componentes:

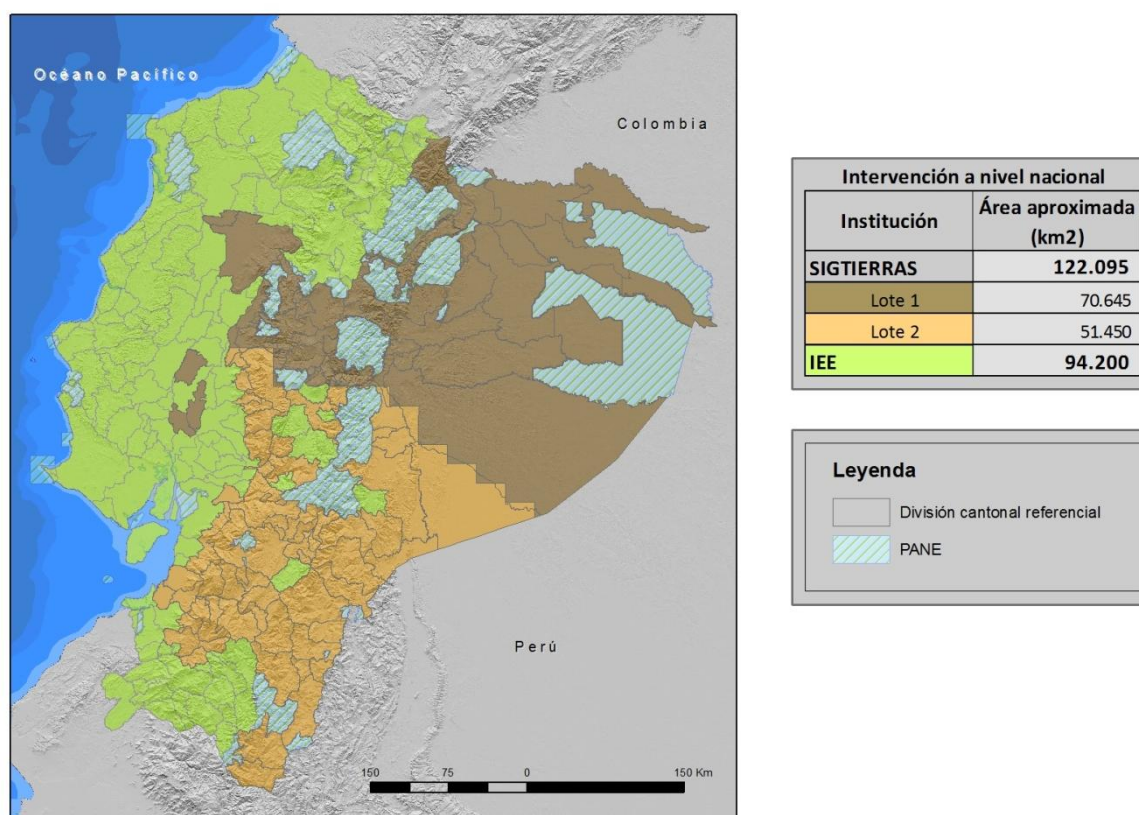
- Fotografía aérea y ortofotografía a nivel nacional.
- Levantamiento de información de barrido predial, con participación de los GAD Municipales, en 58 cantones.
- Elaboración de cartografía temática en coordinación con otras iniciativas gubernamentales.
- Actualización de la metodología y aplicación para la valoración predial.
- Puesta en marcha del nuevo sistema SINAT.

Dentro del componente de cartografía temática, en una labor conjunta con el Instituto Espacial Ecuatoriano (IEE), MAGAP-SIGTIERRAS genera cartografía temática a escala 1:25.000 de las siguientes temáticas:

1. Cobertura y uso de la tierra
2. Sistemas productivos
3. Geomorfología
4. Suelos
5. Capacidad de uso de la tierra
6. Dificultad de labranza
7. Zonas homogéneas de cultivos
8. Peligros volcánicos
9. Accesibilidad a la red vial
10. Accesibilidad a infraestructura de acopio y facilidades agrícolas
11. Accesibilidad a centros económicos importantes
12. Zonas homogéneas de accesibilidad

Este levantamiento se ejecuta por parte de MAGAP-SIGTIERRAS dentro del territorio continental no intervenido ya anteriormente (áreas a cargo del IEE) y excluyendo las áreas protegidas definidas en el Patrimonio de Áreas Naturales del Estado (PANE), organizado en dos lotes de acuerdo a la siguiente figura (Figura 1.1).

Figura 1.1. Distribución geográfica de la zona de estudio dentro del área continental.



Fuente: CTN

1.1. El Proyecto de Cartografía Temática de Ecuador

El Levantamiento de Cartografía Temática a Escala 1:25.000 de Ecuador (LCT) pretende generar, en un área de trabajo de 122.095 km², cartografía digital y bases de datos territoriales sobre: Geomorfología, Suelos y su Capacidad de uso, Dificultad de Labranza, Cobertura y uso de la tierra, Zonas homogéneas de cultivo y Sistemas Productivos. Para todo el territorio nacional se ha realizado la actualización de la cartografía existente de Peligros Volcánicos y se han elaborado cartografías de Accesibilidad a la Red Vial, a Infraestructuras de Acopio y Facilidades Agrícolas, a Centros Económicos Importantes y Zonas Homogéneas de Accesibilidad.

El proyecto, financiado por el Banco Interamericano de Desarrollo, consta de dos LOTES, según consta en la Figura 1.1:

- i. LOTE 1, que ocupa una superficie de 70.645 km²; y,
- ii. LOTE 2, que ocupa una superficie de 51.450 km² y en ambos se incluyen las temáticas a nivel de territorio nacional.

Los dos lotes fueron adjudicados al Consorcio TRACASA-NIPSA (CTN) mediante los Contratos de Servicios de Consultoría Nos. UE MAGAP-PRAT-105-2013 para el Levantamiento de Cartografía Temática a Escala 1:25.000, Lote 1 y UE MAGAP-PRAT-106-2013 para el Levantamiento de Cartografía Temática a Escala 1:25.000, Lote 2, ambos con fecha 9 de diciembre de 2013.

1.2. Objetivos

1.2.1. Objetivos generales del proyecto

El Proyecto de Levantamiento de Cartografía Temática (LCT) tiene como objetivos generales, entre otros, los siguientes:

- Identificar la calidad del suelo de todo el país.
- Identificar sus mejores usos: cultivos más productivos y tecnologías más adecuadas para el territorio.
- Apoyar al mejor uso y aprovechamiento de los recursos vegetales del territorio y contribuir a elevar su productividad agropecuaria.
- Apoyar la planificación y el ordenamiento territorial a nivel parroquial, cantonal, municipal y provincial.

La Cartografía Geomorfológica, dentro de los objetivos generales del conjunto del proyecto, aporta las bases de conocimiento del paisaje físico y constituye uno de los principales insumos para el levantamiento edafológico, formando con éste la componente Geopedológica. De hecho, para entender los procesos de formación de suelos se ha de disponer de un profundo conocimiento de su entorno geomorfológico. La geopedología, por lo tanto, se entiende como la integración de la geomorfología y la pedología usando como herramienta la primera para mejorar y acelerar los levantamientos de suelos, así como para implementar un modelo espacial que facilite su caracterización y permita establecer sus posibles relaciones con el paisaje.

1.2.2. Objetivos del estudio geomorfológico

Los objetivos específicos de la Cartografía Geomorfológica son:

- Generar una cartografía y base de datos asociada que permitan comprender el territorio de estudio desde el punto de vista de su relieve y paisaje físico.
- Categorizar el territorio, a través de un sistema jerárquico, en unidades que presentan rasgos y características comunes según la escala de análisis realizada. De más general a más particular, el territorio queda definido por diferentes Regiones, Dominios Fisiográficos, Contextos Morfológicos y Geoformas (o Unidades Geomorfológicas), categoría ésta última que supone la de mayor detalle de las consideradas.
- Disponer de una cartografía de referencia que, además de su utilidad para el levantamiento edafológico, constituya un elemento de referencia para otras actividades del proyecto y una fuente de información fundamental para la implementación de planes, programas y proyectos con incidencia en el territorio.

1.3. Antecedentes de este estudio

El Gobierno del Ecuador requirió disponer entre sus estrategias, a finales de la década pasada, de un conjunto de geoinformación que contribuyera a la gestión territorial, mejoramiento y sostenibilidad de la productividad agraria. El Proyecto de Generación de Geoinformación fue declarado prioritario por el Gobierno Nacional, en consideración a la necesidad de contar con información fundamental actualizada sobre aspectos edáficos, hidrológicos, climáticos y socioeconómicos, importantes para el desarrollo del país. El estudio geomorfológico queda incluido como una de las actividades del proyecto.

SIGTIERRAS, Programa Sistema Nacional de Información y Gestión de Tierras Rurales e Infraestructura Tecnológica del Ministerio de Agricultura, Ganadería, Acuicultura y Pesca (MAGAP), gestiona la construcción de una base de datos de tierras rurales y se encarga de obtener y proporcionar información para la planificación del desarrollo nacional, el ordenamiento territorial y las decisiones estratégicas para el área rural, entre otras funciones. Desde 2013 es responsable de continuar con el proyecto de Cartografía Temática, iniciado unos años antes.

La generación de geoinformación, con metodología y planteamientos que en gran parte se continúan en este proyecto, fue comenzada por CLIRSEN (actualmente IEE, Instituto Espacial Ecuatoriano) en 2009, en coordinación con SENPLADES (Secretaría Nacional de Planificación y Desarrollo). Ese mismo organismo ya había llevado a cabo diversos estudios geomorfológicos con anterioridad, que seguían, a grandes rasgos, las pautas establecidas en trabajos anteriores generados en el convenio PRONAREG-ORSTOM.

El PRONAREG (Programa Nacional de Regionalización Agraria), del Ministerio de Agricultura y Ganadería del Ecuador, fue un programa que trabajó en los años 70 y 80 del pasado siglo XX, para realizar el inventario socioeconómico y de los recursos naturales renovables, en el que colaboró la institución francesa ORSTOM (*Office de la Recherche Scientifique et Technique Outre-mer*). Consecuencia de esta colaboración fueron los mapas morfopedológicos (escalas 1:200.000 y 1:500.000), realizados entre los años 1979 a 1984, destacada fuente de información territorial a pequeña-mediana escala. La colaboración PRONAREG-ORSTOM culminó, en lo que se refiere específicamente a la relación entre paisaje, geomorfología y suelos, con la publicación "Los paisajes naturales del Ecuador: las regiones y paisajes del Ecuador" (IPGH, ORSTOM e IGM, 1997, bajo la coordinación científica de A. Winckell). En dicha publicación, además, se incluye el Mapa de *Paisajes Naturales del Ecuador* a escala 1:1.000.000. Este trabajo es, desde su aparición, la principal referencia a nivel nacional en las temáticas geomorfológica y geopedológica.

II. METODOLOGÍA

2.1. Características del producto esperado

El área general de trabajo se localiza en el territorio nacional continental, siendo la unidad de estudio el cantón.

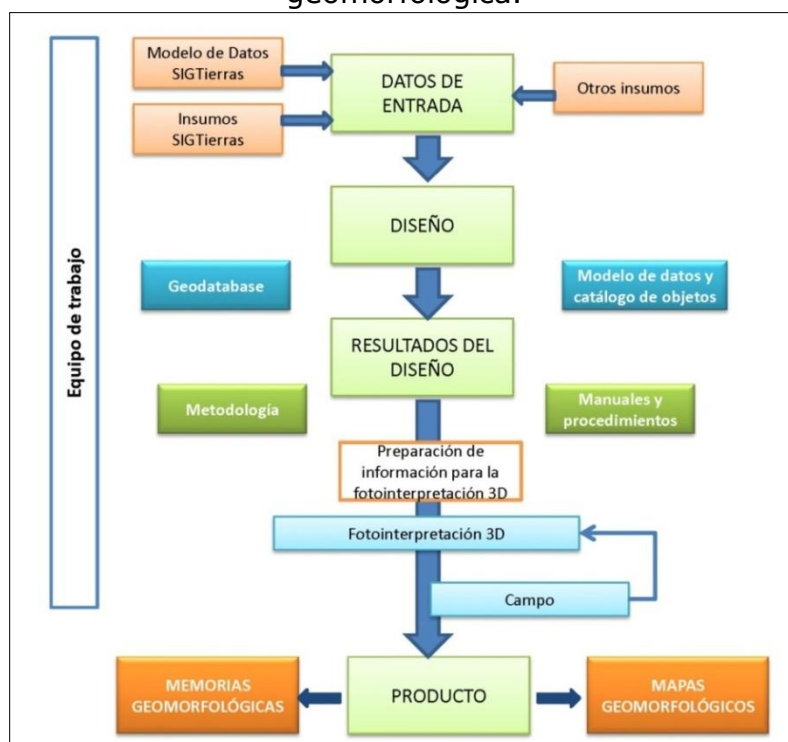
Como parámetros y unidades específicas de trabajo se establecen las siguientes:

- Escala: 1:25.000
- Nivel de Estudio: semi-detallado
- Unidad mínima de mapeo: 1 ha
- Sistema espacial de referencia: SIRGAS UTM Zonas 17S y 18S
- Formato digital de entrega: *.gdb
- Insumos básicos: ortofotos, modelo digital del terreno (MDT), mapas geológicos, de paisaje, geomorfológicos y morfopedológicos
- Técnica: fotointerpretación geomorfológica digital 3D
- Campo: comprobación de unidades geomorfológicas interpretadas
- Productos a entregar: mapa temático y memoria técnica geomorfológica

2.2. Etapas metodológicas

Los principales procesos llevados a cabo en las fases de diseño y producción de la cartografía geomorfológica se esquematizan en la figura 2.1.

Figura 2.1. Mapa sintético de procesos en el diseño y producción de la cartografía geomorfológica.



Fuente: CTN

En los siguientes subapartados, se sintetizan las principales actividades y tareas que se han llevado a cabo para cubrir los objetivos del estudio geomorfológico y para la obtención de los diferentes productos de que consta.

2.2.1. Recopilación de información

Esta fase comprende:

- Preparación de los insumos básicos: MDT y ortofotos (en áreas no cubiertas por ortofotos se utilizan distintos tipos de imágenes satelitales).
- Preparación y obtención de información auxiliar: red de drenaje, mapa de pendientes y mapa de sombras con efecto 3D a partir del MDT (*hillshade*).
- Revisión de otros levantamientos y cartografías preexistentes y de su disponibilidad: mapas morfológicos, geológicos, morfopedológicos, mapas topográficos y mapas de curvas de nivel, principalmente.

2.2.1.1. Insumos básicos: MDT, ortofotos y otras imágenes

En algo más del 90% del área de estudio, se dispone de MDT y ortofotos, facilitados por SIGTIERRAS. En estas zonas, se procede directamente a construir el modelo estéreo sintético por carta 1:50.000.

En el área restante, se genera el MDT de dos formas: a) en zonas de cierta amplitud y continuidad (que, en total, representan unos 10.300 km²), se utilizan los fotogramas de los vuelos 1:60.000 del IGM y se procede a su aerotriangulación con el apoyo de la cartografía 1:50.000, finalizando mediante un proceso de correlación hasta obtener el MDT; b) en pequeñas zonas y pasillos sin MDT ni ortofotos (que suponen alrededor de 480 km²), se genera el MDT utilizando la información de las curvas de nivel de la cartografía 1:50.000 y otros MDT disponibles, de tal forma que queden en continuidad con el resto del territorio colindante.

En las zonas no cubiertas por ortofotos, se dispone de alguna de las siguientes imágenes satelitales: Rapideye, Spot 6, VHR, WorldView-1 y WorldView-2.

2.2.1.2. Insumos complementarios

Los insumos complementarios, básicamente, son:

- Cartografía geológica. La base principal de esta información procede de la cartografía geológica del INIGEMM (Instituto Nacional de Investigación Geológica, Minero, Metalúrgico), a escalas 1:100.000 (Sierra y Costa) y 1:250.000 (Oriente). Dicha cartografía geológica fue proporcionada al inicio de este proyecto, en febrero de 2014, por el mencionado organismo, competente en el levantamiento y difusión de dicha información, y que constituye el principal referente de tal información.
La mayoría de estos mapas están publicados por instituciones antecesoras al INIGEMM, organismo que asume desde 2009 las competencias referidas a la generación de información geológica del país y que con anterioridad fue denominado DGGM (Dirección General de Geología y Minas) y CODIGEM

(Corporación de Desarrollo e Investigación Geológico-Minero-Metalúrgica). Otros organismos, como INEMIN (Instituto Ecuatoriano de Minería), también participaron en la publicación de algunas de estas cartas.

Asimismo, se han utilizado otras fuentes de información en función de la situación del área a fotointerpretar, de la disponibilidad de cartografías geológicas públicas y de carácter oficial, y de que dichas cartografías cubrieran, bajo criterios homogéneos, una extensión significativa de territorio. Los mapas geológicos de la República del Ecuador a escala 1:1.000.000 (años 1982 y 1993), el Mapa Geológico de la Cordillera Occidental del Ecuador (escala 1:200.000, años 1997 y 1998) y el Mapa Geológico de la Cordillera Oriental (escala 1:500.000, año 1994), preparados y publicados por la CODIGEM con la colaboración de organismos británicos, han sido otras fuentes de información geológica adicionales.

- Mapas geomorfológicos, morfopedológicos y de suelos, realizados por PRONAREG-ORSTOM, a escala 1:200.000 (Costa y Sierra) y 1:500.000 (Amazonía), realizados entre los años 1979 y 1984.
- Mapas de sombras con efecto 3D, elaborado a partir del MDT y el modelo *hillshade* de ArcMap.
- Red de drenaje generada a partir del MDT, con ayuda de la delimitada en la cartografía a escala 1:5.000. Las herramientas que se utilizan para su obtención son ArcGIS 10, ArcHydro y ETGeowizard.
- Mapa de pendientes. Información generada a partir del MDT (de 3 metros en Sierra, 4 metros en Costa y 5 metros en Amazonía).
- Mapa de Paisajes Naturales del Ecuador, escala 1:1.000.000 (Winckell, 1997), cartografía que ha servido de base para establecer el sistema de jerarquía del relieve en que se estructura la información geomorfológica.
- Mapa topográfico 1:50.000. Mapa en formato *raster*, que sirve de referencia para una primera comprensión del relieve y sus formas más características, así como para conocer la extensión de la red vial. Además, proporciona la información básica sobre la toponimia.
- Curvas de nivel de los mapas topográficos 1:50.000. Esta información, en formato vectorial, sirve para una primera contextualización del mapa, como una ayuda a la delimitación de recintos y una herramienta adicional para comprobación o corrección de ciertos parámetros (pendientes, desnivel relativo, longitud de vertiente) que caracterizan a dichos recintos.

2.2.2. Fotointerpretación

La fotointerpretación es la técnica básica de adquisición de información para la elaboración del mapa geomorfológico. Consiste en la subdivisión del territorio en Unidades Geomorfológicas, o Geoformas, entendidas éstas como porciones del paisaje identificables respecto a las de su entorno inmediato y que presentan características homogéneas en cuanto a su génesis (procesos formadores), morfología (forma del terreno), morfometría (pendiente, desnivel relativo, longitud de vertiente), procesos morfodinámicos actuantes y material constitutivo (formación geológica o depósito superficial sobre el que se asienta).

La metodología se basa en la generación de información básica, obtenida a partir de la fotointerpretación digital 3D con los insumos principales (MDT y ortofotos) y tomando como referente los insumos complementarios anteriormente citados.

El proceso de fotointerpretación cubre las siguientes etapas:

- Identificación y delimitación de las diferentes geoformas, o unidades geomorfológicas, existentes en el área, en base a las características del relieve, los modelos de drenaje y la información proporcionada por los diferentes insumos. La delimitación de las geoformas se realiza mediante digitalización de polígonos identificados como geoformas, a escala 1:10.000, con líneas que aparezcan suavizadas, a partir del modelo tridimensional utilizado.
- Asignación de atributos en cada geoforma delimitada, con ayuda del software implementado. La asignación de atributos a cada una de las geoformas delimitadas permite caracterizarlas a través de una serie de rangos o variables específicos de cada atributo, definidas previamente. Los atributos considerados son los siguientes:
 - Nombre de la geoforma.
 - Región, Dominio Fisiográfico y Contexto Morfológico (atributos relacionados con las unidades jerárquicas de relieve en que se encuadra la geoforma).
 - Génesis (grupo genético, o tipo de modelado, al que pertenece cada tipo de geoforma).
 - Formación geológica y litología.
 - Forma de la cima, forma de la vertiente y forma del valle (atributos morfológicos).
 - Desnivel relativo, longitud de vertiente y pendiente (atributos morfométricos).
 - Forma de drenaje y densidad de drenaje (atributos relacionados con el drenaje superficial).

Las principales características de cada uno de estos atributos y los rangos o valores que pueden tomar se detallan en el Anexo IV: Atributos de las geoformas.

Cada geoforma delimitada, tal como se explica en dicho Anexo IV, se encuadra en un sistema jerárquico de relieve y paisaje, que contempla tres niveles u órdenes. De más general a más particular son:

- Región
- Dominio Fisiográfico
- Contexto Morfológico

La fotointerpretación finaliza con:

- Definición de puntos para su posterior comprobación sobre el terreno y definición de itinerarios (*tracks*) a realizar en campo.
- Revisión cartográfica de los polígonos (delimitación y topología), su empate con hojas adyacentes y la correcta asignación de atributos de todos los polígonos, mediante las reglas y criterios de validación establecidos.

2.2.2.1. Software empleado

El sistema de trabajo se basa en la tecnología ArcSDE (motor de base espacial), un componente básico de ArcGIS Server. Gestiona los datos espaciales en un sistema de gestión de bases de datos relacionales (RDBMS) y le permite acceder a los clientes de ArcGIS. Los fotointérpretes trabajan sobre la misma *Geodatabase* (GdB), de tal manera que cada nuevo recinto digitalizado aparece reflejado inmediatamente en la GdB y el resto de fotointérpretes lo puede visualizar.

La herramienta de producción de la cartografía geomorfológica se fundamenta en la combinación de *Purview* y *Vector Factory*, ambas integradas en ArcGis. La herramienta *Purview* permite la visión tridimensional, así como editar y digitalizar en 3D de forma directa. *Vector Factory* facilita, desde una pantalla táctil, la ejecución y enlace de múltiples comandos y opciones, reduciendo sensiblemente el número de clics por parte del operador.

2.2.3. Fase de campo

2.2.3.1. Criterios para la validación en campo

Obtenidos los mapas preliminares, se procede a realizar el trabajo de campo con el objetivo de verificar *in situ* las unidades geomorfológicas cartografiadas y sus atributos.

La actividad en el campo consiste en realizar recorridos, principalmente a través de ejes viales transitables en vehículo 4x4, complementados con desplazamientos a pie, con el objetivo de caracterizar los puntos de comprobación prefijados y adecuar la cartografía preliminar. Es primordial encontrar sitios con afloramientos donde se pueda verificar la relación Unidad Geomorfológica y tipo de roca o depósito superficial, visitando el mayor número posible de tipos de unidades geomorfológicas.

2.2.3.2. Validación y adquisición de datos de campo

En campo, la actividad contempla:

- Visita a los puntos definidos en el itinerario y descripción de los mismos mediante ficha de campo, incorporada a la *tablet* (ver Anexo I). Verificación de atributos asignados en gabinete y corrección de los mismos, en su caso.
- Generación de documentación asociada (itinerarios o "*tracks*" y puntos de observación georreferenciados directamente a partir de la *tablet*, así como toma de fotografías con el mismo dispositivo).

- Ubicación de afloramientos existentes para la descripción del macizo rocoso o depósito superficial (en la misma ficha).
- Toma de muestras si resulta necesario.
- Identificación de unidades geomorfológicas no interpretadas o dudosas.

En ciertos cantones pueden no existir fichas de campo, debido a la imposibilidad de recorrerlos por ausencia de viales transitables en la época prevista de realización de la campaña de campo. En estas situaciones, se tomó en consideración para la fotointerpretación y la asignación de los correspondientes atributos las fichas levantadas en otros cantones limítrofes o próximos, que guardaran relación morfológica con el cantón en el que dichos recorridos no pudieron llevarse a cabo.

2.2.4. Integración de datos y adecuación cartográfica final

La información recopilada en campo se procesa en gabinete. Para ello, se ingresa en el sistema la información recogida en el dispositivo de campo (*tablet*) y se procede a la corrección y ajuste de unidades geomorfológicas. Complementariamente, se prepara un reporte interno con las principales incidencias (fecha de visita de la hoja u hojas validadas, calidad y cobertura de la infraestructura vial, porcentaje de puntos visitados sobre el total previsto, adecuación del equipamiento y material de campo, etc.).

2.2.5. Mapa y leyenda

Una vez finalizadas las etapas anteriores, se procede a la preparación de la salida cartográfica.

Como pasos finales, se ingresan los límites constantes a la fotointerpretación: base topográfica, cuerpos de agua, Patrimonio de Áreas Naturales del Estado (PANE) y límites cantonales. Se prepara el *layout* (composición del plano para la salida gráfica) y se ajusta el diseño para su impresión en PDF o papel. La salida cartográfica se realiza por hoja 1:50.000 y por cantón.

En el esquema geológico del *layout* los polígonos menores a 70 ha aparecen con el color correspondiente a su edad geológica pero no se etiquetan ni se muestran en la leyenda de formaciones.

2.2.5.1. Explicación de la leyenda

En la leyenda del mapa aparecen las distintas geoformas identificadas en el territorio que representa el mapa, ordenadas según génesis (grupos y, en su caso, subgrupos). A todas las geoformas se les asigna una clave identificativa única (de entre 2 y 4 caracteres), colores que ayuden a identificarlas en relación al grupo o subgrupo genético en el que se encuadran y, en el caso de geoformas que llevan depósitos superficiales asociados, una trama.

En el Anexo III se presenta un glosario de todas las geoformas contempladas en el proyecto.

El número de grupos genéticos considerados en el área de estudio del proyecto suponen un total de trece. Algunos de ellos presentan, además, subdivisiones que aglutinan geoformas con rasgos morfológicos similares o que obedecen a procesos formadores muy análogos. Los grupos y subgrupos considerados se presentan en el Cuadro 2.1. Las principales características de estos trece grupos genéticos se recogen en el Anexo IV (Atributos de las geoformas).

Cuadro 2.1. Grupos genéticos y subgrupos en que se encuadran las geoformas.

GRUPO GENÉTICO (tipo general de modelado)	SUBGRUPO	EJEMPLOS DE GEOFORMAS	CLAVE
FLUVIAL	Valles fluviales y formas relacionadas con predominio de sedimentación	Valle fluvial, llanura de inundación	F1
	Encajamientos e incisiones fluviales	Barranco	E2
	Canales fluviales	Cauces y meandros ocasionalmente funcionales	C2
	Terrazas	Terraza media	Tm
	Conos de esparcimiento	Superficie de cono de esparcimiento disectado	Co2
	Conos de deyección	Superficie de cono de deyección disectado	Cd3
	Otras formas	<i>Badlands</i>	Fb1
FLUVIO-LACUSTRE	En valles-terrazas	Áreas endorreicas en llanuras aluviales y terrazas	Fl1
	En otros ambientes	Depresión lagunar	Fo1
LADERAS	Laderas rectilíneas	Vertiente rectilínea con salientes rocosos	Lr3
	Laderas abruptas	Vertiente abrupta con fuerte disección	La2
	Laderas heterogéneas y otras morfologías	Vertiente heterogénea con fuerte disección	Lh4
	Depósitos de ladera	Coluvión antiguo	Col2
	Piedemonte	Glacis de esparcimiento	Pd1
GLACIAR Y PERIGLACIAR	Formas glaciares	Circo glaciar	Gf1
	Depósitos glaciares	Morrena de fondo	Gd1
	Periglaciar	Afloramientos rocosos en ambiente periglaciar	Gp3

Cuadro 2.1. Grupos genéticos y subgrupos en que se encuadran las geoformas (continuación).

GRUPO GENÉTICO (tipo general de modelado)	SUBGRUPO	EJEMPLOS DE GEOFORMAS	CLAVE
VOLCÁNICO	Antiguos edificios	Pitones o agujas volcánicas	Va2
	Conos inactivos	Cono sin actividad volcánica actual e intenso retoque glaciar	Vci1
	Conos activos	Cono muy bien conservado con actividad volcánica actual y sin retoque glaciar	Vca3
	Formas asociadas a conos	Rampas de piedemonte de cono volcánico	Vc8
	Domos	Domo volcánico	Dom
	Relieves diversos	Relieve volcánico colinado alto	Rv10
MARINO	Depósitos actuales	Playa marina	Mac1
KÁRSTICO	-	Dolina, campo de dolinas	Kt6
METEORIZACIÓN	-	Colinas en media naranja	Met1
EÓLICO	-	Campo de dunas	Eod2
ESTRUCTURAL	Capas horizontales	Superficie de mesa o meseta	Eh1
	Capas inclinadas	Frente de cuesta	Ei3
	Capas subverticales	Barra o cresta estructural	Esv
	Capas plegadas	Superficies y planos estructurales originados en capas plegadas	Epl
	Superficies residuales	Restos de superficie estructural	Esr
	En materiales volcánicos	Niveles estructurales sobre lavas endurecidas	Ev1
TECTÓNICO-EROSIVO	-	Relieve colinado medio	Rt4
POLIGÉNICAS	Coluvio aluvial	Coluvio-aluvial reciente	Coa1
	Superficies de erosión y planicies intermontanas	Planicie intermontana	SP3
	Superficies horizontales	Superficie horizontal disectada	Sh3
	Superficies inclinadas	Abrupto de superficie inclinada	Si4
	Altas superficies	Superficie alta disectada	Sa2
	Relieves residuales	Cerro testigo	Rr4
	Aristas, divisorias e interfluvios	Interfluvio de cimas redondeadas	Ar1
	Sustrato diverso	Macizo rocoso	Sdv1
OTRAS	-	Superficie intervenida	O5

Fuente: CTN

2.2.5.2. Esquemas: Relieve y Paisaje (Contextos Morfológicos), Esquema Geológico y Pendientes

En estos tres esquemas, a escala 1:250.000, se recoge información complementaria al mapa principal. Dicha información cartográfica se elabora, para su adecuada lectura y representación, mediante un proceso de generalización cartográfica.

El esquema de *Relieve y Paisaje* presenta los Contextos Morfológicos identificados en el área del mapa. En el Anexo IV (Atributos de las geoformas, epígrafe 1) se explica el sistema de jerarquía de relieve adoptado, en el que los Contextos Morfológicos representan uno de los niveles u órdenes contemplados, así como la relación de todos ellos y su inclusión en los diferentes Dominios Fisiográficos y Regiones.

En el *Esquema Geológico* aparecen las distintas formaciones geológicas del mapa, con la asignación de un símbolo que las identifica, coloreadas según edades. Los símbolos empleados para cada una de las formaciones geológicas o depósitos superficiales no tienen carácter oficial, aunque para ello se ha tenido en cuenta la simbología utilizada en publicaciones de amplio reconocimiento y uso: hojas geológicas 1:100.000 y 1:250.000 publicadas por el INIGEMM u organismos predecesores y Léxico estratigráfico del Ecuador (Bristow y Hoffstetter, 1977). Especialmente para depósitos superficiales y otros grupos litológicos que no tienen reconocimiento de formación, así como para ciertas formaciones geológicas, se ha acordado la adopción de códigos propios, siguiendo criterios análogos a los utilizados en dichos trabajos de referencia. Por otro lado cabe aclarar que las edades han sido asignadas conforme lo determina la cartografía 1:100.000 y por ende los cuerpos intrusivos posteriormente datados por la CODIGEM-BGS (a diferentes escalas y años de edición), constan sin edad en el esquema geológico.

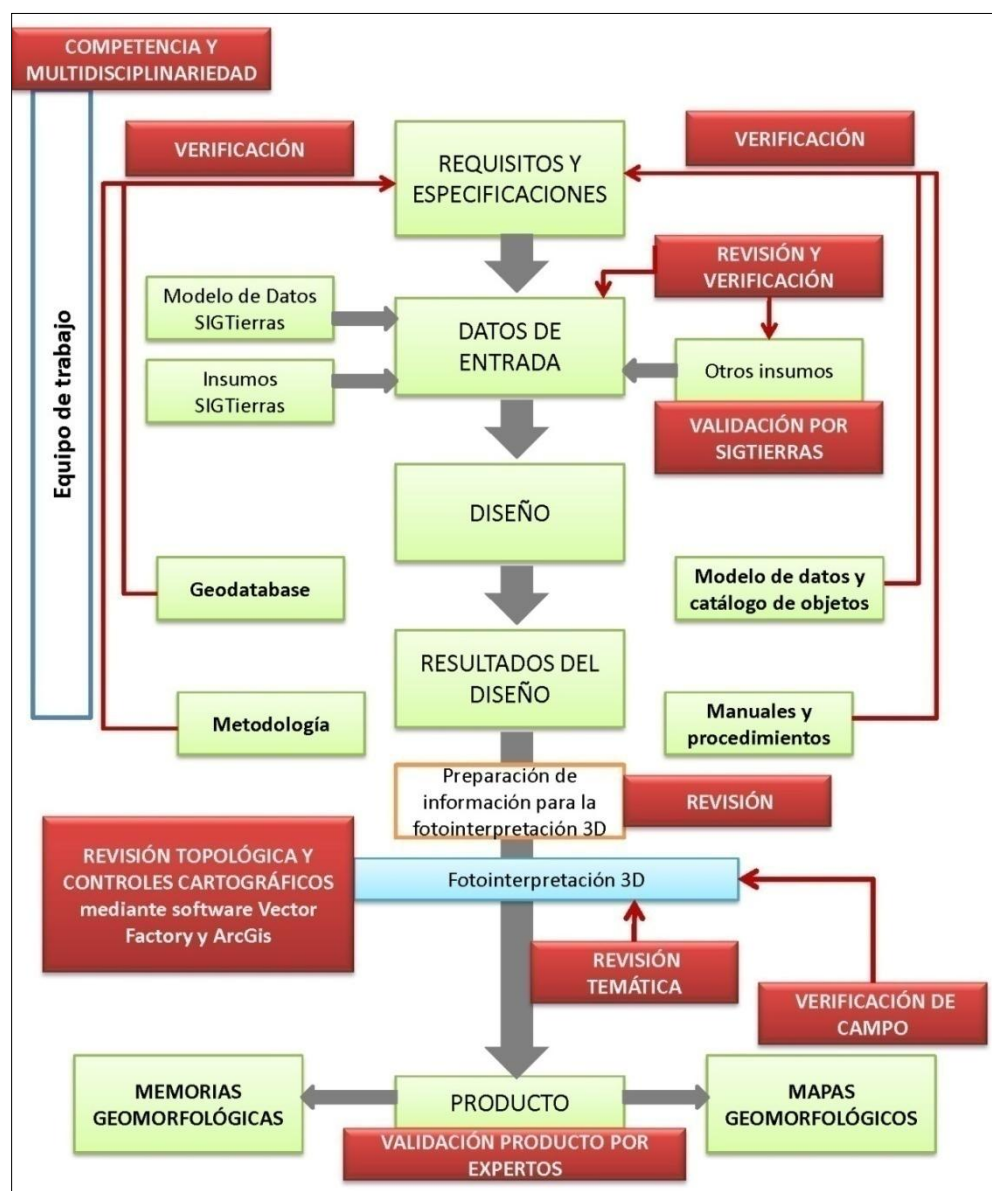
El término "formación" está utilizado en sentido amplio e incluye tanto a rocas del sustrato ("*bedrock*", en terminología anglosajona) como a formaciones o depósitos superficiales, habitualmente del Cuaternario. En el Anexo IV (epígrafe 3, Atributos geológicos: formación geológica y litología) se explica con mayor detalle las denominaciones empleadas y su significado.

El esquema de *Pendientes* recoge los distintos rangos de inclinación existentes en el área, expresados en porcentaje. La denominación de los diferentes rangos de pendiente y su inclinación porcentual son: plana (de 0 a 2%), muy suave (de más de 2% a 5%), suave (de más de 5% a 12%), media (de más de 12% a 25%), media a fuerte (de más de 25% a 40%), fuerte (de más de 40% a 70%), muy fuerte (de más de 70% a 100%) y escarpada (más de 100%).

2.3. Control de calidad

La Gestión de Calidad en los trabajos de cartografía geomorfológica se enmarca y es coherente con el Plan de Calidad del conjunto del proyecto del que forma parte. Dicho Plan de Calidad afecta a todos los procesos y productos del trabajo y señala los principales hitos que debe cumplir para cada una de las temáticas, cuyas relaciones con los principales procesos se muestran en la Figura 2.2.

Figura 2.2. Plan de calidad en la cartografía geomorfológica, principales hitos.



Fuente: CTN

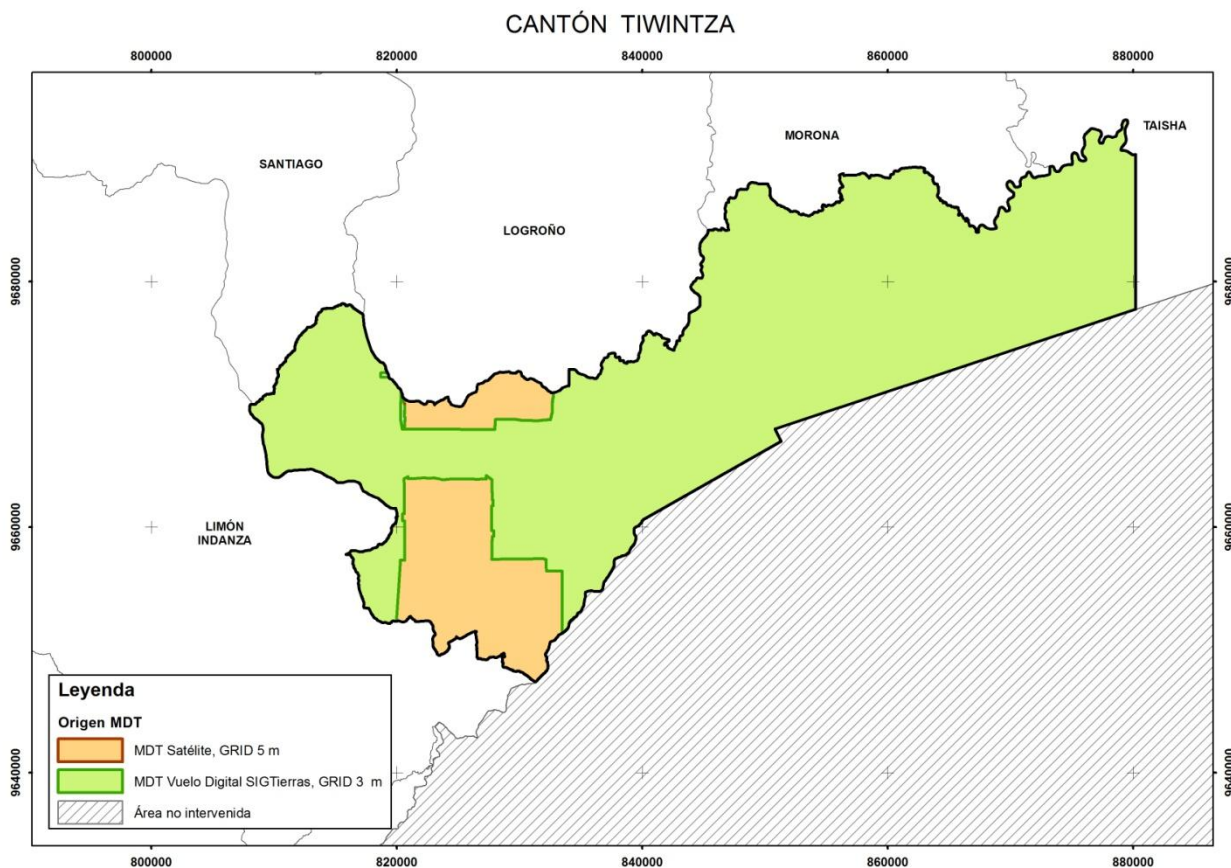
Estos hitos son los siguientes:

- Competencia y equipo de trabajo multidisciplinar para llevar a cabo las tareas y actividades previstas. Además de la adecuada selección de personal, se ha llevado a cabo la capacitación oportuna para homogeneizar criterios y enseñar el manejo de las herramientas de trabajo.
- Revisión y verificación de la disponibilidad de los datos de entrada (insumos básicos e insumos complementarios).
- Verificación de que todos los productos obtenidos en la fase de diseño (Geodatabase, Modelo de Datos y Catálogo de Objetos; Metodología; Manuales y Procedimientos) se adecúan a los requisitos y especificaciones.
- Control topológico y coherencia cartográfica.
- Control de calidad temática, tanto a lo largo del proceso de fotointerpretación como a la finalización del mismo.

2.4. Insumos utilizados para la cartografía geomorfológica del cantón

Se ha utilizado el conjunto de la información referida en los apartados 2.2.1.1 (Insumos básicos: MDT, ortofotos y otras imágenes) y 2.2.1.2 (Insumos complementarios). En lo que respecta a los insumos de base de generación de los MDT, en el cantón Tiwintza se han utilizado los que aparecen en la Figura 2.3.

Figura 2.3. Insumos de base de generación de los MDT en el cantón Tiwintza.



Fuente: CTN

En lo referente a la información geológica, las principales fuentes de información utilizadas han sido:

- CODIGEM (Corporación de Desarrollo e Investigación Geológico-Minero-Metalúrgica), 1996. Hoja Geológica: Méndez (Hoja 92), esc. 1:100.000. *CODIGEM*. Quito.
- DGGM-INEMIN (Dirección General de Geología y Minas; Instituto Ecuatoriano de Minería), 1987. Mapa Geológico de la Provincia de Morona Santiago, esc. 1:250.000. *DGGM*. Quito.
- CODIGEM-BGS (Corporación de Desarrollo e Investigación Geológico-Minero-Metalúrgica; British Geological Survey), 1993. Mapa Geológico del Ecuador, esc. 1:1.000.000. *CODIGEM*. Quito.

Para la ubicación general y la toponimia del cantón, se emplearon las hojas topográficas a escala 1:50.000 proporcionadas por el IGM (Instituto Geográfico Militar), recogidas en el Cuadro 2.2.

Cuadro 2.2. Índice de cartas topográficas utilizadas para el cantón Tiwintza.

Código	Cartas Topográficas	Código	Cartas Topográficas
OV_E1	Tumpain	OV_E2	Shiramentza
ÑV_F4	San Simón de Ipiakuim	OV_E3	Yaupi
OV_E4	San José Morona	ÑVI_B2	Río Santiago
OVI_A1	Teniente Hugo Ortiz	ÑVI_B4	Tinkimints

Fuente: IGM (Instituto Geográfico Militar)

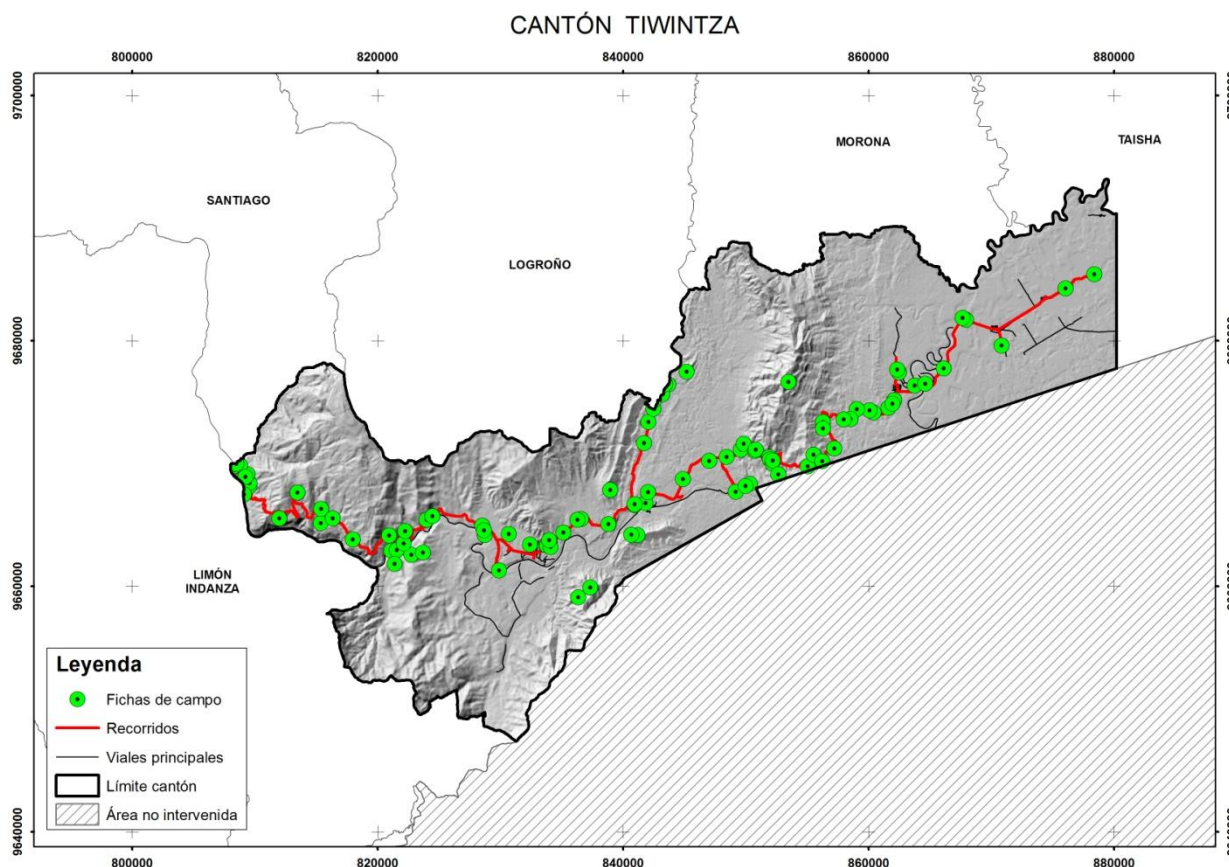
III. RESULTADOS

3.1. Levantamiento de información

La comprobación de campo del cantón Tiwintza se realizó el día 5 de agosto y entre los días 5, 11, 15, 23, 24 y 25 de septiembre de 2014, con varios recorridos previamente establecidos por todo el cantón. Finalmente se levantaron 93 fichas de campo (Figura 3.1 y Anexo II).

Toda esta información se ingresó en una base de datos *SQL Server*, en la que igualmente queda registrada la cartografía digital.

Figura 3.1. Localización de recorridos y fichas de campo del cantón Tiwintza.



Fuente: CTN

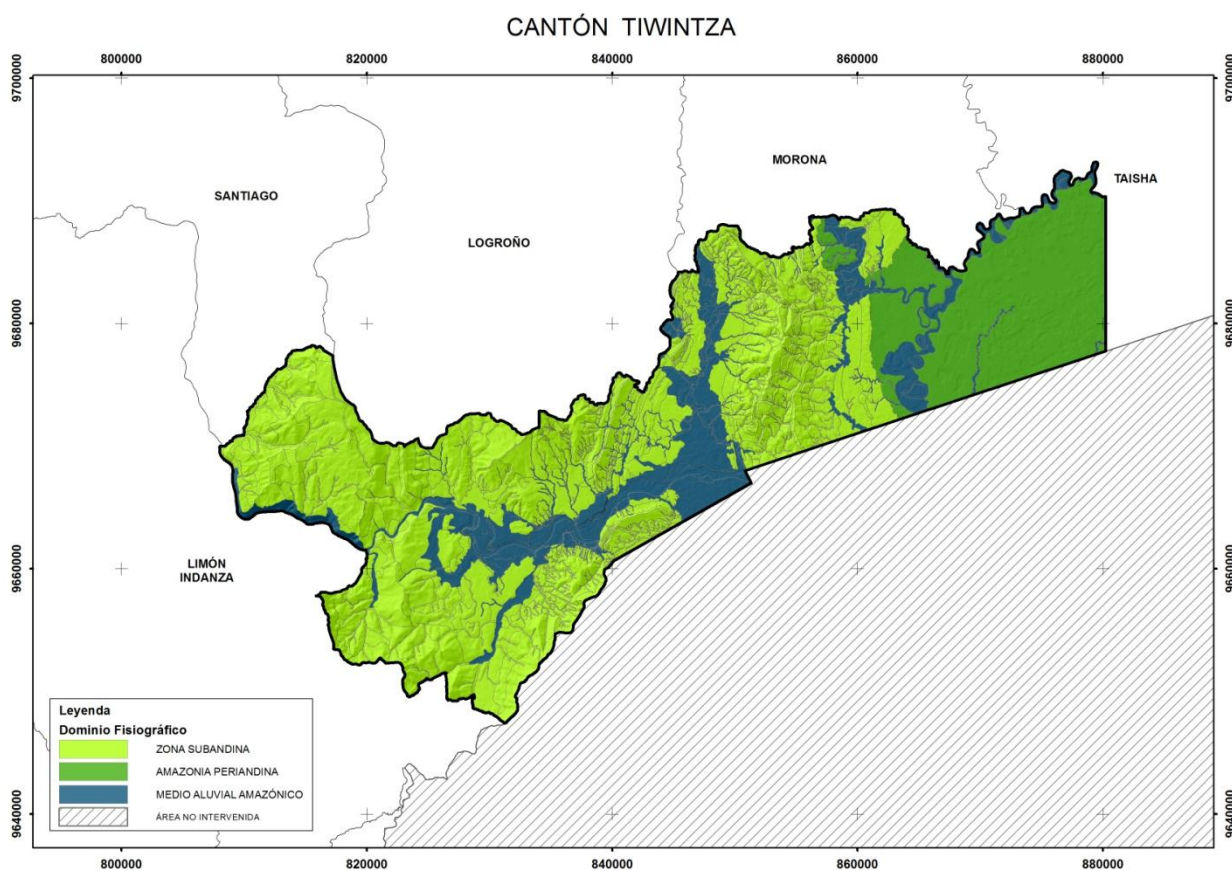
La definición y características de las diferentes Regiones, Dominios Fisiográficos y Contextos Morfológicos, que se explican los siguientes apartados 3.2 y 3.3, están basadas en Winckell (1997).

3.2. Región y Dominios Fisiográficos

Territorialmente el cantón Tiwintza tiene 1.185 km² aproximadamente, de los cuales el presente estudio geomorfológico los contempla en su totalidad.

El cantón se encuentra incluido íntegramente en la región Amazonía y en esta región se diferencian tres dominios fisiográficos. Su distribución geográfica se presenta en la Figura 3.2, y la extensión que ocupa cada uno de ellos en el cantón se muestra en el Cuadro 3.1.

Figura 3.2. Distribución geográfica de los diferentes dominios fisiográficos presentes en el cantón Tiwintza.



Fuente: CTN

Cuadro 3.1. Región y dominios fisiográficos presentes en el cantón Tiwintza.

REGIÓN	DOMINIO FISIAGRÁFICO	Superficie	Porcentaje
AMAZONÍA	Zona Subandina	749 km ²	63,2%
	Amazonía Periandina	222 km ²	18,7%
	Medio aluvial amazónico	214 km ²	18,1%

Fuente: CTN

3.2.1. Dominio Fisiográfico Zona Subandina

Está representado por relieves montañosos, escalonados entre 500 y los 2.500 metros de altura, en los que se apoya, de norte a sur, la vertiente amazónica de los Andes. Este dominio está fuertemente condicionado por la estructura geológica, ya que se corresponde con el levantamiento anticlinal Napo y con los corredores, depresiones y estribaciones adyacentes o interiores. Al norte da origen a la Cordillera del Napo, entre los ríos San Miguel y Anzú, mientras que hacia el sur la expresión morfológica más característica está representada por el levantamiento Santiago, que a su vez se divide en las cordilleras del Cutucú y del Cóndor.

El cantón Tiwintza está condicionado mayoritariamente por la Cordillera del Cutucú y en menor presencia por las Estribaciones orientales subandinas. Todas estas estructuras están generadas mayoritariamente por calizas silíceas en capas delgadas de color gris oscuro a negro, areniscas calcáreas e intercalaciones de lutitas negras de la Formación Santiago de edad Jurasica y capas rojas delgadas de areniscas alternando con lutitas abigarradas, con intrusiones de pórfidos y diabasas de la Formación Chapiza de edad Jurasico-Cretácico.

En el cantón Tiwintza representa el dominio fisiográfico más extenso, alcanzando el 63,2%. Se dispone cubriendo gran parte del cantón, cerca de dos tercios de éste, desde el sector centro-oriental hasta el extremo más occidental, con alturas que oscilan entre los 200 y los 1.800 msnm, excluyendo las grandes zonas aluviales donde transcurre el río Santiago y el río Yaupi y el extremo nororiental en el sector San José Morona.

3.2.2. Dominio Fisiográfico Amazonía Periandina

El dominio se caracteriza por grandes conos de esparcimiento localizados bajo el dominio fisiográfico Zona Subandina. Dentro del dominio se puede identificar dos sistemas claramente diferenciados: a) Piedemontes distales y b) Colinas periandinas.

Los paisajes de piedemontes se caracterizan del resto de dominios amazónicos por el carácter estructural y plano de las superficies cimaras, que subsiste pese a una disección a veces muy marcada; en segundo lugar, por la naturaleza ferralítica y color pardo de los suelos desarrollados sobre los piedemontes distales. Las colinas periandinas, por su parte, están representadas por macizos colinados recubiertos por

sedimentos de las llanuras de piedemonte y por las formaciones pantanosas de los complejos fluviales.

En el cantón se localiza en el extremo nororiental, entre ambos márgenes del río Morona donde se emplaza el núcleo urbano de San José de Morona, con alturas que oscilan entre los 200 y 300 msnm. El único contexto que se expresa dentro del dominio son los *Piedemontes distales, sin cobertura de cenizas volcánicas* caracterizados por superficies de conos de esparcimiento y testigos de cono de esparcimiento, constituidos mayoritariamente por arcillas y areniscas tobáceas, con horizontes de conglomerados gruesos con estratificación cruzada de la Formación Mera de edad Holoceno.

3.2.3. Dominio Fisiográfico Medio aluvial amazónico

Este dominio está delimitado y caracterizado por los ríos de la cuenca amazónica y sus depósitos asociados (tanto recientes y aún funcionales como los antiguos, ya desligados de la dinámica actual). Es un sistema muy variable en el tiempo, debido a la intensidad de los procesos de erosión y sedimentación fluviales; además, el sistema fluvial responde con relativa rapidez a los cambios climáticos, modificaciones del nivel de base –locales o globales–, tectónica reciente y actividades humanas.

En el cantón Tiwintza este dominio se incide dentro de los dominios fisiográficos de la Zona Subandina y Amazonía Periandina, donde discurren entre los valles estrechos constituidos por los sedimentos Paleógenos y Neógenos. En el sector occidental, se encuentra el río Santiago, con direcciones preferenciales O-E. En el sector centro-oriental, transcurren los ríos Yaupi al oeste de la Cordillera de Shaimi, con direcciones preferenciales N-S y al este de la Cordillera Shaimi se localizan el río Mangosiza, con direcciones preferenciales NO-E y el río Morona, con direcciones preferenciales NE-S. Estos complejos fluviales se caracterizan por la geofoma valle fluvial, llanura de inundación, terrazas bajas y cauces actuales, terrazas medias y terrazas altas.

3.3. Contextos Morfológicos

Los contextos morfológicos presentes en el cantón Tiwintza y en relación con los respectivos dominios fisiográficos y región a los que pertenecen, se presentan en el Cuadro 3.2.

Cuadro 3.2. Contextos morfológicos presentes en el cantón Tiwintza.

REGIÓN	DOMINIO FISIOGRAFICO	CONTEXTO MORFOLÓGICO
AMAZONÍA	Zona Subandina	Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas
		Estribaciones orientales subandinas: relieves sobre arcillas y areniscas (parcialmente fosilizadas por las formaciones de piedemonte)
	Amazonía Periandina	Piedemontes distales, sin cobertura de cenizas volcánicas
	Medio aluvial amazónico	Medio aluvial amazónico

Fuente: CTN

3.3.1. Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas

Este contexto se muestra con relieves vigorosos, formas agudas y vertientes rectilíneas de fuerte pendiente, compuestas mayoritariamente por calizas silíceas en capas delgadas de color gris oscuro a negro, areniscas calcáreas e intercalaciones de lutitas negras; intercalaciones de brechas volcánicas de la Formación Santiago y capas rojas delgadas de areniscas alternando con lutitas abigarradas, con intrusiones de pórfidos y diabasas; lavas y piroclastos abundantes hacia techo de la Formación Chapiza. Los relieves están muy disectados con una red de drenaje relativamente densa y presenta algunas formas estructurales, como cuevas y otras formas monoclinales, donde se observan los estratos discordantes de las formaciones cretácicas (Hollín y Napo).

Este contexto morfológico se ubica desde los sectores centrales y occidentales del cantón, ocupando desde la Cordillera de Shaimi, hasta los límites de los cantones de Logroño, Santiago y Limón Indanza, siendo el contexto con mayor representación dentro del dominio fisiográfico Zona Subandina, con alturas que oscilan entre los 200 a 1.800 msnm. Su extensión total, la mayor en todo el cantón, se aproxima a los 653 km², que representan el 55,1% de la superficie del cantón

3.3.2. Estructuras orientales subandinas: relieves sobre arcillas y areniscas (parcialmente fosilizadas por las formaciones de piedemonte)

Se trata de un conjunto de relieves, relativamente modestos en relación al contexto morfológico situado al oeste (Cordillera de Cutucú) pero demasiado importantes para ser asimilados al dominio fisiográfico situado al este (Amazonía Periandina). Se disponen dibujando una franja submeridiana, representado el anticlinal denominado de Cangaime-Macuma, discurriendo desde las inmediaciones del río Pastaza al sur hasta la frontera con Perú, cruzando los cantones Taisha, Morona y Tiwintza.

En el cantón Tiwintza, este contexto se ubica en el sector centro-oriental, justo al este de la Cordillera de Shaimi, con alturas que oscilan entre los 200 a 800 msnm. Su extensión total es de 96 km², equivalentes 8,1% del total del cantón. Se caracteriza por un dominio de geoformas de génesis estructural desarrollada sobre las formaciones Tena, Tiyuyacu, Chalcana y Chambira principalmente, y en un segundo lugar, geoformas de génesis tectónico-erosivos formados sobre las formaciones Chalcana y Arajuno.

3.3.3. Piedemontes distales, sin cobertura de cenizas volcánicas

Se trata de un gran abanico o cono de esparcimiento, que se abre desde su zona apical, situada al pie del contexto *Estructuras orientales subandinas*, hacia el este. Se presentan con una muy suave pendiente longitudinal global, sin cenizas volcánicas. La disección ha dejado morfologías de mesas tabulares, a veces con desniveles de orden hectométrico; estas planicies estructurales llegan, en algunos casos, a destruirse por la erosión, dando origen a un relieve colinado. Sobre el material en el que se modelan estas formas, arcillas y areniscas volcanoclásticas con gravas y bloques, se desarrolla una alteración ferralítica de color pardo, que contrasta con la predominantemente rojiza de la Amazonía ecuatoriana.

En el cantón Tiwintza, este contexto morfológico se encuentra ocupando prácticamente todo el extremo nororiental, concretamente entre ambos márgenes del río Morona donde se emplaza el núcleo urbano de San José de Morona. Con una superficie aproximada de 221 km² que representan el 18,7% de la superficie del cantón, se caracterizados por superficies de conos de esparcimiento y testigos de cono de esparcimiento, constituidos mayoritariamente por arcillas y areniscas tobáceas, con horizontes de conglomerados gruesos con estratificación cruzada de la Formación Mera de edad Holocenos.

3.3.4. Medio aluvial amazónico

Este contexto es coincidente con el dominio fisiográfico del mismo nombre, cuyas características generales se han descrito en el apartado 3.2.6.

3.4. Geoformas y formaciones geológicas presentes en el cantón

En el Cuadro 3.3 se presentan las geoformas identificadas en cada contexto morfológico, ordenadas por grupos genéticos. Se indica la superficie aproximada que ocupa cada geoforma en el correspondiente contexto morfológico.

Cuadro 3.3. Contextos morfológicos y geoformas presentes en el cantón.

CONTEXTO MORFOLÓGICO	GRUPO GENÉTICO	GEOFORMA	km ² (aprox.)
Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas	FLUVIAL	Valle en V	<1
		Barranco	18
		Terraza colgada	<1
		Superficie de cono de deyección	18
		Abrupto de cono de deyección	<1
	FLUVIO-LACUSTRE	Depresión lagunar	<1
		Superficie ondulada lacustre	<1
	LADERAS	Vertiente rectilínea	23
		Vertiente rectilínea con fuerte disección	54
		Vertiente abrupta	5
		Vertiente abrupta con fuerte disección	2
		Vertiente heterogénea	42
		Vertiente heterogénea con fuerte disección	13
		Escarpe de deslizamiento	<1
		Coluvión antiguo	36
		Depósitos de deslizamiento, masa deslizada	3
		Glacis de esparcimiento	30
	VOLCÁNICO	Relieve volcánico colinado medio	4
		Relieve volcánico colinado alto	2
	ESTRUCTURAL	Superficie de chevron	51
		Frente de chevron	20
		Vertiente de chevron	28
		Relieves escalonados en capas inclinadas	19
		Barra o cresta estructural	8
		Superficies y planos estructurales originados en capas plegadas	3
		Restos de superficie estructural	20
	TECTÓNICO-EROSIVO	Relieve colinado muy bajo	2
Relieve colinado bajo		5	
Relieve colinado medio		41	
Relieve colinado alto		50	
Relieve colinado muy alto		50	
Relieve montañoso		73	

Cuadro 3.3. Contextos morfológicos y geformas presentes en el cantón (continuación).

CONTEXTO MORFOLÓGICO	GRUPO GENÉTICO	GEOFORMA	km ² (aprox.)
Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas	POLIGÉNICAS	Coluvio-aluvial reciente	<1
		Coluvio-aluvial antiguo	15
		Superficie horizontal	<1
		Superficie inclinada	3
		Superficie inclinada disectada	6
		Interfluvio de cimas redondeadas	<1
		Interfluvio de cimas estrechas	2
	OTRAS GÉNESIS	Superficie intervenida	<1
Estribaciones orientales subandinas: relieves sobre arcillas y areniscas (parcialmente fosilizadas por las formaciones de piedemonte)	FLUVIAL	Barranco	<1
		Superficie de cono de esparcimiento	<1
	LADERAS	Vertiente rectilínea	<1
		Escarpe de deslizamiento	<1
		Coluvión antiguo	5
		Macrocoluvión	5
		Depósitos de deslizamiento, masa deslizada	1
	ESTRUCTURAL	Superficie de cuesta	<1
		Superficie de cuesta disectada	3
		Frente de cuesta	<1
		Vertiente de cuesta	<1
		Superficie de chevron	4
		Frente de chevron	2
		Vertiente de chevron	1
		Relieves escalonados en capas inclinadas	29
		Superficies y planos estructurales originados en capas plegadas	<1
	Restos de superficie estructural	<1	
	TECTÓNICO-EROSIVO	Relieve colinado muy bajo	12
		Relieve colinado bajo	2
		Relieve colinado medio	11
POLIGÉNICAS	Coluvio-aluvial antiguo	4	
Piedemontes distales, sin cobertura de cenizas volcánicas	FLUVIAL	Superficie de cono de esparcimiento	215
		Abrupto de cono de esparcimiento	<1
	LADERAS	Testigo de glacis de esparcimiento	6
Medio aluvial amazónico	FLUVIAL	Valle fluvial, llanura de inundación	67
		Terraza baja y cauce actual (sobrexcaución de cauce en llanura de inundación)	22
		Valle indiferenciado	5
		Barranco	1
		Encañonamiento	9
		Cauces abandonados, meandros abandonados	3
		Cauces y meandros ocasionalmente funcionales	<1
		Terraza media	26

Cuadro 3.3. Contextos morfológicos y geoformas presentes en el cantón (continuación).

CONTEXTO MORFOLÓGICO	GRUPO GENÉTICO	GEOFORMA	km² (aprox.)
Medio aluvial Amazónico	FLUVIAL	Terraza alta	22
		Vertiente o abrupto de terraza	2
		Terrazas indiferenciadas	48
		Superficie de cono de deyección	<1
	FLUVIO-LACUSTRE	Áreas endorreicas en llanuras aluviales y terrazas	<1
	POLIGÉNICAS	Coluvio-aluvial reciente	2
		Coluvio-aluvial antiguo	8

Fuente: CTN

En el Cuadro 3.4 se muestran las formaciones geológicas y depósitos superficiales con representación en el cantón, el símbolo utilizado, edad, descripción litológica característica y superficie aproximada que ocupan.

El referente de la información recogida en este cuadro es la cartografía geológica, a escalas 1:100.000 y 1:250.000, proporcionada por el INIGEMM al inicio de este proyecto, en febrero de 2014. Los términos “formación geológica” y “depósito superficial” se utilizan en el sentido que se explica en el apartado 3 (Atributos geológicos: formación geológica y litología) del Anexo IV.

Cuadro 3.4. Formaciones geológicas y depósitos superficiales presentes en el cantón.

FORMACIÓN GEOLÓGICA O DEPÓSITO SUPERFICIAL	SÍMBOLO	EDAD	LITOLOGÍA	km² (aprox.)
Depósitos de ladera	Q _{dl}	Cuaternario	Gravas y bloques de angulosos a subangulosos, con o sin mezcla irregular y en proporciones variables de elementos finos (limos, arcillas y arenas)	36
Depósitos de ladera (derrumbe)	Q _{dl3}	Cuaternario	Mezcla heterogénea de materiales finos y fragmentos angulares rocosos de muy diverso tamaño	4
Depósitos de ladera (coluvial)	Q _{dl4}	Cuaternario	Mezcla heterogénea de materiales finos y fragmentos angulares rocosos, con ausencia de estratificación y estructuras de ordenamiento interno	45
Depósitos coluvio aluviales	Q _{dca}	Cuaternario	Limo-arcillas, arenas, gravas y bloques	28
Depósitos aluviales	Q _{da}	Cuaternario	Arenas, limos, arcillas y conglomerados	97
Depósitos aluviales (cono de deyección)	Q _{da5}	Cuaternario	Limo-arcillas y arenas, gravas y bloques en proporciones variables	19
Depósitos aluviales (terrazas)	Q _{da8}	Cuaternario	Conglomerado, limo arenoso, arcilla limosa	98
Formación Mera	Q _{Mr}	Cuaternario	Arcillas y areniscas tobáceas, con horizontes de conglomerados gruesos con estratificación cruzada	234

Cuadro 3.4. Formaciones geológicas y depósitos superficiales presentes en el cantón (continuación).

FORMACIÓN GEOLÓGICA O DEPÓSITO SUPERFICIAL	SÍMBOLO	EDAD	LITOLOGÍA	km² (aprox.)
Formación Chambira	MiOPl _{Ch}	Mioceno-Plioceno	Areniscas de grano medio a muy grueso con intercalaciones de lutitas; areniscas tobáceas y conglomerados interestratificados; conglomerados	25
Formación Arajuno	MiO _{Ar}	Mioceno	Arenas y areniscas con tamaño de grano variable y color pardo; niveles de conglomerados con intercalaciones discontinuas de arcilla abigarrada	14
Formación Chalcana	MiO _{Chl}	Mioceno	Capas rojas de lutitas abigarradas con yeso	28
Formación Tiyuyacu	Pal _{Ty}	Paleoceno	Conglomerado de cuarzo, lutita y chert en matriz areno-limosa; areniscas con intercalaciones de lutitas rojas, grises y verdes	16
Formación Tena	K _{Te}	Cretácico	Arcillas de margosas a arenosas de colores abigarrados, principalmente pardo rojizos y rojos en superficie	39
Formación Napo	K _{Np}	Cretácico	Areniscas y lutitas con calizas subordinadas; caliza gris fosilífera; lutitas oscuras interestratificadas con escasas calizas grises parcialmente fosilíferas	65
Formación Hollín	K _{Ho}	Cretácico	Areniscas cuarzosas de grano medio a grueso, con escasas intercalaciones de lutitas arenosas	41
Unidad Misahuallí	K _{Mh}	Cretácico	Lavas y piroclastos (basaltos y tobas), con areniscas, lutitas y conglomerados	9
Formación Chapiza	JK _{Ch}	Jurásico-Cretácico	Capas rojas delgadas de areniscas alternando con lutitas abigarradas, con intrusiones de pórfidos y diabasas; lavas y piroclastos abundantes hacia techo	118

Cuadro 3.4. Formaciones geológicas y depósitos superficiales presentes en el cantón (continuación).

FORMACIÓN GEOLÓGICA O DEPÓSITO SUPERFICIAL	SÍMBOLO	EDAD	LITOLOGÍA	km² (aprox.)
Formación Santiago	J _{st}	Jurásico	Calizas silíceas en capas delgadas de color gris oscuro a negro, areniscas calcáreas e intercalaciones de lutitas negras; intercalaciones de brechas volcánicas, tobas arenosas verdes y lutitas bentoníticas	266

Fuente: CTN, a partir de: cartografías geológicas oficiales 1:100.000 y 1:250.000 del INIGEMM y organismos predecesores; Bristow y Hoffstetter, 1977.

(*) Nota: Los símbolos empleados para cada una de las formaciones geológicas o depósitos superficiales no tienen carácter oficial, aunque para ello se ha tenido en cuenta la simbología utilizada en publicaciones de amplio reconocimiento y uso: hojas geológicas 1:100.000 y 1:250.000 publicadas por el INIGEMM u organismos predecesores y Léxico estratigráfico del Ecuador (Bristow y Hoffstetter, 1977). Especialmente para depósitos superficiales y otros grupos litológicos que no tienen reconocimiento de formación, así como para ciertas formaciones geológicas, se ha acordado la adopción de códigos propios, siguiendo criterios análogos a los utilizados en dichos trabajos de referencia.

En los códigos, la primera o primeras letras hacen referencia a la edad: Q= Cuaternario, PIP=Plioceno-Pleistoceno, MioPl=Mioceno-Plioceno, Mio=Mioceno, Pal=Paleoceno, K=Cretácico, JK=Jurásico-Cretácico, J=Jurásico, Pz=Paleozoico, mientras que los subíndices se refieren al tipo de depósito superficial en el caso de los materiales de edad Cuaternario (dl=depósitos de ladera, dca=depósitos coluvio aluviales, da= depósitos aluviales, etc.) o al nombre de la "formación geológica" (Ms= Mesa, Ch= Chambira, Ar=Arajuno, Chl=Chalcana, etc.). Los símbolos que inician su denominación con ME hacen referencia a rocas metamórficas que, en los insumos, carecían de asignación de edad, aunque por su posición y otras características han sido consideradas de forma genérica como pertenecientes al Paleozoico.

3.5. Descripción de geoformas

A continuación se describen las geoformas presentes en el cantón, de acuerdo a su génesis, señalando las diferencias existentes en cada una dependiendo de su contexto morfológico.

3.5.1. Fluvial

3.5.1.1. Valle fluvial, llanura de inundación (F1)

Esta geoforma se presenta en tres zonas, en la zona suroccidental asociado a los ríos Kapisunk, Tsuiis y Mayalico, en la zona central asociado a los ríos Pitus y Kaank y en la zona nororiental asociado a los ríos Namumbimi, Mangosiza, Cangaime y Morona. Se caracteriza por la presencia de depósitos aluviales transportados y depositados por los canales fluviales, de granulometría muy diversa y con marcadas variaciones laterales y verticales de facies, dispuestos en franjas adyacentes al canal fluvial. Los terrenos a los que dan lugar se inundan, parcial o totalmente, durante épocas de crecidas. En el valle fluvial del río Santiago y Morona se aprecia con claridad esta dinámica y sus efectos.

Presentan pendientes muy suaves (de 2 a 5%) y formas de valle planas, recorridos por canales de marcado carácter meandriforme.

Esta geoforma está relacionada exclusivamente en el contexto morfológico *Medio aluvial amazónico*.



Foto 1. Valle fluvial, llanura de inundación del río Morona. Sector Sakaim. 23/09/2014.

3.5.1.2. Terraza baja y cauce actual (sobreexcavación de cauce en llanura de inundación) (F2)

Las franjas que rodean e incluyen al canal o canales fluviales, a menudo separados por islas pedregosas y que constituyen los lechos móviles de los ríos, cuando son mapeables se identifican mediante esta geoforma. Son parte de la propia llanura de inundación y están formadas por los acarreo de mayor grosor del río, con numerosos cantos y bloques de considerable tamaño y una baja proporción de elementos texturales más finos (arenas y limos, especialmente).

En los ríos Santiago y Yaupi se presentan los mejores ejemplos, en el contexto morfológico *Medio aluvial amazónico*.

Las pendientes van de planas a muy suaves (de 0 a 5%) y la forma del valle generalmente es plana. Los canales son de tipo anastomosado, con barras interiores y laterales a los cursos de agua.



Foto 2. Terraza baja y cauce actual del río Santiago.
Sector Comunidad las Peñas. 23/09/2014.

3.5.1.3. Valle en V (E1)

Esta geoforma se sitúa en el extremo occidental en el límite con el cantón Santiago concretamente en el valle del río Yukianza y en el sector meridional cerca la frontera con Perú, en la cabecera del río Samanis. Los valles con un perfil transversal en forma de V son típicos de los cursos altos de los ríos. Los valles con un perfil transversal en forma de V son típicos de los cursos altos de los ríos, producto de su erosión vertical. Las dos vertientes laterales presentan pendientes fuertes a muy fuertes (de 40 a 100%).

En la *Cordillera del Cutucú* estos encajamientos fluviales se producen sobre las calizas silíceas en capas delgadas de color gris oscuro a negro, areniscas calcáreas e intercalaciones de lutitas negras; intercalaciones de brechas volcánicas, tobas arenosas verdes y lutitas bentoníticas de la Formación Santiago y las capas rojas delgadas de areniscas alternando con lutitas abigarradas, con intrusiones de pórfidos y diabasas; lavas y piroclastos abundantes hacia techo de la Formación Chapiza.



Fotos 3 y 4. Valle en V en el río Yukianza y detalle del macizo rocoso de la Formación Chapiza. Sector Puano. 05/08/2014.

3.5.1.4. Barranco (E2)

Esta geoforma se encuentra repartida por todo el cantón, excepto en las zonas llanas fluviales y en el extremo nororiental, ya que es típica de los cursos altos de los ríos. Se caracteriza por tener pendientes transversales fuertes en general (de 40 a 70%), no obstante se han cartografiado barrancos con menor pendiente de la característica pero que igualmente presentan ausencia generalizada de suelos, por lo que se han incluido dentro de esta geoforma. Presentan formas de valle en V.

Se presenta en prácticamente todos los contextos morfológicos del cantón (salvo en *Piedemontes distales, sin cobertura de cenizas volcánicas*). Las litologías donde se encaja esta geoforma son variadas y corresponden de forma mayoritaria a la Formación Santiago, con una presencia considerable afloran las formaciones Chapiza y Hollín y en menor presencia la Unidad Misahuallí y las formaciones Napo, Tena y Tiyuyacu.

3.5.1.5. Encañonamiento (E4)

Se ha cartografiado un único encañonamiento, se localiza en el extremo occidental del cantón Tiwintza en el límite con el cantón Limón Indanza, en el curso del río Santiago. Esta geoforma corta la Formación Santiago y se integran en el contexto morfológico del *Medio aluvial amazónico*

Se trata de otra geoforma de incisión fluvial, similar a la garganta, pero con mayor profundidad de encajamiento. En este caso, presenta pendientes escarpadas (de 100 a 150%) y desniveles relativos superiores a 300 metros. La longitud de vertiente es muy larga (superior a 500 m) con perfil rectilíneo y valle con forma de V.



Foto 5. Encañonamiento en el río Santiago.
Sector Yuquianza. 11/09/2014.

3.5.1.6. Cauces abandonados, meandros abandonados (C1)

Esta geoforma se sitúa en el extremo nororiental del cantón Tiwintza, en los ríos Morona, Kaspaimi y Cangaimé y en la zona central en el río Kaank. Son segmentos fluviales curvilíneos abandonados por el cambio de trazado del río en su evolución.

Presentan forma del valle plana y pendientes que van de planas a muy suaves (de 0 a 5%). Litológicamente, están constituidos por un depósito superficial aluvial de arenas, limos, arcillas y conglomerados. Se encuadran en el contexto morfológico *Medio aluvial amazónico*.

3.5.1.7. Cauces y meandros ocasionalmente funcionales (C2)

Esta geoforma se localiza en el mismo sector que los cauces abandonados, meandros abandonados (C1) y en el mismo contexto morfológico *Medio aluvial amazónico*. Se diferencia de ella exclusivamente por su dinámica: en caso de avenidas o intensas precipitaciones, las aguas vuelven a ocupar estos cauces y conectarse con el cauce principal. Fruto de esta dinámica, los suelos presentan un cierto carácter pantanoso.

Presentan forma del valle plana y pendientes que van de planas a muy suaves (de 0 a 5%). Litológicamente, están constituidos por un depósito superficial aluvial de arenas, limos, arcillas y conglomerados.

3.5.1.8. Terraza media (Tm)

Son superficies subhorizontales, aunque su pendiente (de 2 a 12%) se acentúa ligeramente por la presencia de incisiones que irregularizan el terreno. Se trata del primer nivel de terrazas por encima de los depósitos fluviales actuales y que representan, por tanto, la última llanura de inundación abandonada por la excavación vertical de los diferentes ríos a los que se asocian: Santiago, Yaupi y Mangosiza.

Se asocian al contexto morfológico *Medio aluvial amazónico* y litológicamente como se ha podido observar en el sector Cushapucus, están constituidas predominantemente por una matriz arenosa (30%) y limosa (20%), con presencia de gravas (15%) y fragmentos de carácter redondeado (10%) y angulares (10%), sin estratificación.

3.5.1.9. Terraza alta (Ta)

Por encima del anterior nivel de terrazas se encuentra esta nueva superficie, se disponen mayoritariamente en ambos márgenes del río Santiago y de forma puntual en los ríos Yaupi y Mangosiza.

Al igual que las terrazas medias, se incluye en el contexto morfológico Medio aluvial amazónico y su litología es análoga a la de ellas. Presenta pendientes muy suaves a suaves (de 2 a 12%) en la gran mayoría de su superficie, irregularizada por las incisiones que se han desarrollado en ella.

3.5.1.10. Terraza colgada (Tc)

Se trata de una de superficies casi planas, con pendientes medias (de 12 a 25%), formadas por diferentes rellanos que se sitúan a una altura de aproximadamente 100 m sobre el río Yukianza. Está situada en el sector occidental del cantón cerca de los límites con los cantones Santiago y Limón Indanza, en el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas.*

Estas terrazas se encuentran por encima de la terraza alta e incluyen en su delimitación la propia superficie y su escarpe, no mapeable. Constituyen los restos más altos de antiguas superficies de inundación que pueden reconocerse en la zona. Litológicamente están formadas por conglomerados, limos arenosos y arcillas limosas en diferente proporción.

3.5.1.11. Vertiente o abrupto de terraza (Tv)

Esta geoforma se sitúa en diferentes sectores, en la zona central, en los márgenes del río Santiago y en la zona centro-norte, en los márgenes del río Yaupi, donde se ha podido mapear el abrupto de las terrazas, al tratarse de unidades geomorfológicas que presentan mayor desarrollo. Se localiza en el contexto morfológico *Medio aluvial amazónico*.

Se caracterizan por presentar mayoritariamente pendientes fuertes (de 40 a 70%) y en menor presencia pendientes medias hasta media a fuertes (de 12 a 40%), con desniveles relativos oscilan entre 15 y 100 metros, longitudes de vertiente que van de cortas a moderadamente largas (de 15 a 250 m) y con formas cóncavas, rectilíneas o mixtas. Litológicamente se componen, al igual que las terrazas, por depósitos aluviales compuestos por conglomerados, limos arenosos y arcillas limosas.

3.5.1.12. Terrazas indiferenciadas (Ti)

En algunas terrazas, no se ha podido diferenciarse su posición relativa respecto al modelo general de terrazas (media, alta, colgada) de un determinado sistema fluvial, quedando muy dudosa su adscripción a alguna de ellas. En estos casos, a estos rellanos de origen fluvial se les ha considerado bajo la denominación de terrazas indiferenciadas.

Se localizan en los ríos Santiago, Yaupi y Kaank, formando parte del contexto morfológico *Medio aluvial amazónico* y se caracterizan por presentar pendientes que van de muy suaves a suaves (2 a 12%). Al este de la comunidad Peñas, se puede observar con claridad el depósito aluvial (terrace) que está formado por material textural y composicionalmente bastante homogéneo, en que predominan una matriz limosa, con presencia de gravas y fragmentos de carácter redondeado, sin estratificación.



Fotos 6 y 7. Terraza indiferenciada en el río Santiago y detalle del depósito aluvial (terraza). Sector Comunidad Peñas. 23/09/2014.

3.5.1.13. Superficie de cono de esparcimiento (Co1)

Esta geoforma se sitúa en todo el extremo nororiental del cantón, en ambas márgenes de los ríos Morona, Mangosiza y Cangaime. Se localiza en el contexto morfológico *Piedemontes distales, sin cobertura de cenizas volcánicas*.

Esta superficie corresponde a las zonas más llanas de un abanico aluvial procedente de los relieves de la Cordillera Real y de la Cordillera del Cutucú. Se desarrolla en materiales de la Formación Mera, como se puede observar en la fotografía realizada en el sector Sakaim, consta de arcillas y areniscas tobáceas, con horizontes de conglomerados gruesos con estratificación cruzada, con una intensa meteorización, típica alterita roja, como se puede ver en la fotografía realizada en el sector Sakaim.

Se caracteriza por pendientes de muy suaves a suaves (de 2 a 12%), un desnivel relativo mayoritario de 25 a 200 metros, vertientes de longitud moderadamente largas a muy largas (de 50 a más de 500 m) y formas de ladera mixtas, aunque localmente pueden presentar irregularidades, con segmentos ligeramente convexos.



Fotos 8 y 9. Superficie de cono de esparcimiento y detalle del macizo rocoso de la Formación Mera. Sector Sakaim. 23/09/2014.

3.5.1.14. Abrupto de cono de esparcimiento (Co4)

Es el escarpe o escalón limítrofe con las superficies de cono de esparcimiento, disectadas o no, referidas anteriormente. Esta geoforma repartida por el sector nororiente del cantón, mostrándose con mayor claridad en las márgenes de los ríos Mangosiza y Cangaime. Su litología es la misma que la que se asocia a las superficies de cono de esparcimiento (Co1), la Formación Mera.

Presenta pendientes medias (de 12 a 25%), un desnivel relativo comprendido entre 5 y 15 m, una longitud de vertiente moderadamente larga (de 50 a 250 m) y formas convexas y cóncavas. Este abrupto se ha cartografiado en el contexto morfológico *Piedemontes próximos, con cobertura de cenizas volcánicas recientes*.

3.5.1.15. Superficie de cono de deyección (Cd1)

Esta geoforma se sitúa en la zona central del cantón, concretamente en los sectores Santa Rosa y Tsuiis en ambos márgenes del río Santiago y en la zona centro-este del cantón, en la margen izquierda del río Yaupi. Se localiza de forma mayoritariamente en el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú* y de forma puntual en los contextos morfológicos *Estribaciones orientales subandinas* y *Medio aluvial amazónico*.

Se corresponde con la superficie y vertiente, no separable esta última por su reducido tamaño, de pequeños abanicos aluviales procedentes de los relieves circundantes de la Cordillera del Cutucú. Está formada por depósitos aluviales de cono de deyección, que constan de limo-arcillas y arenas, así como gravas y bloques en proporciones variables.

Se caracteriza por pendientes comprendidas entre suaves y medias (de 5% a 25%), un desnivel relativo variable de 5 a 100 metros y longitudes de vertiente mayoritariamente moderadamente largas (de 50 a 250 m), aunque en menor cantidad también las hay de largas a muy largas (de 250 a más de 500 m), con formas irregulares, cóncava, mixta e irregulares.

3.5.2. Fluvio-Lacustre

3.5.2.1. Áreas endorreicas en llanuras aluviales y terrazas (FI1)

Esta geoforma se caracteriza por unas depresiones en llanuras aluviales (valle fluvial, llanura de inundación) o en terrazas fluviales (terrace media, terraza alta, terraza colgada, terrazas escalonadas, terrazas indiferenciadas) en las que el agua se acumula de forma estacional o permanente. Se sitúan en el margen izquierdo del río Santiago, concretamente en el sector Cushapucus donde la laguna recibe el nombre de Ayaushi y en el margen izquierdo del río Yaupi en el centro-norte del cantón, cerca del límite del cantón Logroño.

Se localizan dentro del contexto morfológico *Medio aluvial amazónico*, donde presentan pendientes planas entre 0% y el 2%, incluyen toda el área de la cubeta o depresión, es decir, toda la superficie deprimida a partir de la cual el agua discurre hacia el interior de la geoforma delimitada.

3.5.2.2. Depresión Lagunar (Fo1)

Esta geoforma se sitúa de forma puntual en la zona centro-oeste del cantón, en la margen izquierda del río Pitiu, donde se encuentra la Laguna de Pitiu. Se ha descrito como una depresión en la que el agua se acumula, de forma temporal o permanente, no ligada a valles fluviales ni terrazas (descritas en la anterior geoforma de áreas endorreicas en llanuras aluviales y terrazas (FI1)).

Se localizan dentro del contexto morfológico *Cordillera del Cutucú*, donde presentan pendientes planas entre 0% y el 2%, solo se ha cartografiada la lamina de agua que ocupa la depresión lagunar.

3.5.2.3. Superficie ondulada lacustre (Fo5)

Esta geoforma se sitúa de forma puntual en la zona centro-oeste del cantón, en la margen derecha del río Pitiu. Se localizan dentro del contexto morfológico *Cordillera del Cutucú*, donde presentan pendientes suaves entre 5% y el 12%.

Se define como una superficie que delimita un conjunto de pequeñas depresiones lagunares o lagunas no mapeables, situada fuera de las llanuras aluviales y de las terrazas fluviales, concretamente en este caso se encuentra encima de un glacis de esparcimiento.

3.5.3. Laderas

3.5.3.1. Vertiente rectilínea (Lr1)

Esta geoforma se sitúa de forma mayoritaria en la zona occidental del cantón, en las estribaciones de la Cordillera del Cutucú. Se localiza dentro de los contextos morfológicos *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales (sin cobertura de cenizas volcánicas)* y *Estribaciones orientales subandinas: relieves sobre arcillas y areniscas (parcialmente fosilizadas por las formaciones de piedemonte)*.

Son laderas de perfil longitudinal predominantemente rectilíneo, en el contexto morfológico la *Cordillera del Cutucú* presentan pendientes comprendidas entre el 12% y el 70%, con desniveles relativos que oscilan entre 50 y más de 300 metros y longitud de vertiente de moderadamente larga a muy larga (50 a más 500m), donde se desarrollan sobre las formaciones Santiago, Chapiza y Hollín. Mientras que en las *Estribaciones orientales subandinas* se caracterizan por pendientes medias (12 a 25%), con desniveles relativos comprendidos entre 15 y 50 metros y longitud de vertiente de moderadamente larga (50 a 250m), donde solo afloran las litologías de la Formación Chambira.



Foto 10. Vertiente rectilínea. Sector Purshi. 05/08/2014.

3.5.3.2. Vertiente rectilínea con fuerte disección (Lr2)

Al igual que la anterior (vertiente rectilínea), esta geoforma se sitúa en la zona occidental del cantón, en las estribaciones de la Cordillera del Cutucú, solo se localizan en el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales (sin cobertura de cenizas volcánicas)*.

Estas laderas, de perfil longitudinal marcadamente rectilíneo, presentan una intensa disección, conservando una pendiente de cierta uniformidad a lo largo de las mismas. Se caracterizan con pendientes de medias a fuertes hasta fuertes (de 25 a 70%), desniveles relativos entre 100 a más de 300 metros y longitud de larga a muy larga (de 250 a más de 500 m). Estas laderas se desarrollan sobre materiales de las formaciones Santiago y Chapiza.

3.5.3.3. Vertiente abrupta (La1)

Esta geoforma se encuentra distribuida en cuatro sectores distintos: en la margen izquierda de la confluencia de los ríos Yukianza y Santiago, en la margen izquierda de la cabecera del río Yukianza Chico, en la margen derecha del río Santiago a su paso por Palomino y al oeste del hito número 19 Cusumasa-Bumbuisa.

Son laderas escasamente disectadas, con pendientes generalmente superior al 70%. Presentan fuertes desniveles, de 100 a más de 300 metros y longitudes de vertiente de largas a muy largas (250 a más de 500 m), con formas rectilíneas. Se localiza únicamente en el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú* donde están relacionadas con las formaciones Santiago y Chapiza.

En este caso, en la foto número 12 se puede observar un afloramiento de materiales andesíticos con alto grado de compactación y de fracturación pertenecientes a una intrusión interna de la Formación Chapiza.



Fotos 11 y 12. Vertiente abrupta y detalle del macizo rocoso de la Formación Santiago. Sector Tambo de Puano. 05/08/2014.

3.5.3.4. Vertiente abrupta con fuerte disección (La2)

Se encuentra en el sector noroccidental del cantón Tiwintza, en la cabecera del río Yukkianza Chico. Se ha identificado exclusivamente en el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales (sin cobertura de cenizas volcánicas)*.

Presenta pendientes muy fuertes (de 70 al 100%), desnivel relativo superior a 300 metros y longitud de vertientes muy largas (más de 500 m), con formas cóncavas. Se disponen sobre los materiales de la Formación Santiago, formada por calizas síliceas en capas delgadas de color gris oscuro a negro, areniscas calcáreas e intercalaciones de lutitas negras; intercalaciones de brechas volcánicas, tobas arenosas verdes y lutitas bentoníticas.

3.5.3.5. Vertiente heterogénea (Lh1)

Esta geofoma se encuentra en los relieves del sector occidental del cantón, en las cabeceras de los ríos Yukkianza Chico, Waje, San Francisco, Cushapucus y Kiim. Forma parte del contexto morfológico *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas*.

Son laderas de perfil irregular, que presentan pendientes (del 12 al 40%), desniveles relativos de más de 300 metros y longitud de vertiente muy larga (más 500m). Donde afloran las litologías de las formaciones Santiago y Chapiza.

3.5.3.6. Vertiente heterogénea con fuerte disección (Lh4)

Se localiza en el sector occidental del cantón, en el sector Suritiak y en las cabeceras de los ríos Yananas, Chichis y Pitiu, se localiza en el mismo contexto que las vertientes heterogéneas (Lh1), *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales (sin cobertura de cenizas volcánicas)*.

Se caracteriza por presentar pendientes medias a fuertes hasta fuertes (de 25 a 70%). Dominan los desniveles relativos superiores a los 300 metros, en menor cantidad los de 200 a 300 metros y ocasionalmente de 50 a 100 metros. La longitud de las vertientes oscila de moderadamente larga a muy largas (250 a más de 500 m) con formas irregulares y mixtas en menor cantidad. Donde afloran las litologías de las formaciones Santiago y Chapiza.

3.5.3.7. Escarpe de deslizamiento (Lh6)

Los deslizamientos son movimientos de ladera de una masa de suelo o roca que se producen a través de una superficie de rotura, cóncava o plana. En el área de cabecera del movimiento, suelen aparecer uno o más escarpes que indican el límite superior del deslizamiento, dentro del cantón se han mapeado en la zona central y centro-oeste.

Se han mapeado algunos de estos escarpes sobre diferentes litologías y contextos morfológicos. Se presentan con mayor extensión sobre las formaciones Chapiza y Napo en la *Cordillera del Cutucú*. También se han identificado en la Formación Tena y Chalcaná, en las *Estribaciones orientales subandinas*. Los escarpes dan lugar a formas de vertiente predominantemente mixtas y en menor cantidad cóncavas, pendientes que van de media a fuertes hasta fuertes (de 25 a 70%), desniveles relativos variables en función de la magnitud del deslizamiento de 5 a 100 metros y longitudes de vertiente que van de cortas a largas (15 a más 500 m).

3.5.3.8. Coluvión antiguo (Col2)

Esta geoforma de ladera, con depósitos superficiales asociados, se encuentra repartida por los sectores occidentales, meridionales, centrales y centro orientales del cantón, se concentran de forma mayoritaria por los valles de los ríos Yukainza, Santiago, Mayalico y Mangosiza, ocupando partes medias y bajas de laderas. Se ubica en dos contextos morfológicos, donde su mayor presencia se da en el contexto morfológico de la *Cordillera del Cutucú* y en menor presencia se en el contexto morfológico *Estribaciones orientales subandinas*.

Las morfologías típicas de estas geoformas responden a perfiles de ladera con formas mayoritariamente cóncavas o mixtas y en menor proporción irregulares o rectilíneas, pendientes que oscilan de suaves a fuertes (de 5 a 70%), con desniveles muy variables, de 5 a más 300 metros, y longitudes de vertiente que van de cortas a muy larga (15 a más de 500 m). Están formados por material textural y composicionalmente heterogéneo, en que predominan fragmentos de carácter angular y subangular englobados en una matriz arenosa o limosa, escasamente clasificados y sin estratificación.



Foto 13. Coluvión antiguo. Sector Palomino, en el margen derecho del río Santiago. 15/09/2014.

3.5.3.9. Macrocoluvión (Col3)

Esta geoforma se ha identificado en el sector centro-norte (vertientes orientales de la Cordillera de Shaimi), en el límite con el cantón Morona. Genética y morfológicamente se trata de un coluvión, sólo denominado así por presentar unas dimensiones mayores a 140 ha, en este caso representa 458 ha.

Presenta pendientes medias (de 12 a 25%), desniveles relativos de más de 300 metros y longitud de vertiente muy larga (más de 500 m) y forma de vertiente de carácter mixto. Se ha identificado en el contexto morfológico: *Estribaciones orientales subandinas: relieves sobre arcillas y areniscas (parcialmente fosilizadas por las formaciones de piedemonte)*. Este depósito está formado por una mezcla heterogénea de materiales finos y fragmentos angulares rocosos, con ausencia de estratificación y estructuras de ordenamiento interno.

3.5.3.10. Depósitos de deslizamiento, masa deslizada (Ld1)

Los depósitos de deslizamiento corresponden a las masas de roca y suelo producidas por inestabilidades gravitatorias, situadas al pie de los escarpes de deslizamiento (Lh6), los cuales no todos se han podido mapear por la escala de trabajo o porque ha sido remodelado posteriormente.

Estos depósitos se sitúan, mayoritariamente, en las mismas áreas geográficas que los escarpes de deslizamiento. Están compuestos por una mezcla heterogénea de materiales finos y fragmentos angulares rocosos de muy diverso tamaño que se han desprendido de las formaciones de las que proceden (principalmente de las formaciones Chapiza y Napo en la *Cordillera del Cutucú* y las formaciones Tena y Chalcana en las *Estribaciones orientales subandinas*). Los atributos de esta geoforma presentan mucha variabilidad ya que vienen determinados por la magnitud de cada deslizamiento. En este caso, las pendientes de estos depósitos oscilan de suaves a fuertes (de 5 a 70%). La longitud de vertiente es de moderadamente larga a muy

larga (de 50 a más de 500 m) con perfiles mixtos, cóncavos e irregulares y el desnivel relativo varía de 5 a más de 300 metros.

3.5.3.11. Glacis de esparcimiento (Pd1)

Esta geoforma ocupa una considerable superficie en el sector central del cantón, en el sector de la comunidad Chichis, disectado por los ríos Yananas, Chichis y Pitíu. En el extremo centro-este del cantón, con una superficie aun más extensa en la margen izquierda del valle del río Kaank, en ambos casos se encuadrada en el contexto *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas.*

Presenta una pendiente de suave a media (de 5 a 25%), un desnivel relativo variable, comprendido entre 5 y 200 metros y longitud de vertientes de moderadamente larga a muy larga (250 a más de 500 m) y formas de vertiente suavemente cóncava. Están formados por una delgada cobertera de depósitos de ladera compuestos por gravas y bloques de angulosos a subangulosos, con o sin mezcla irregular y en proporciones variables de elementos finos (limos, arcillas y arenas).



Foto 14. Glacis de esparcimiento. Sector Comunidad Chichis.
25/09/2014.

3.5.4. Volcánico

3.5.4.1. Relieve volcánico colinado medio (Rv9)

Esta geoforma se localiza en la zona centro-norte (en las colinas cercanas a las vertientes occidentales de la Cordillera de Shaimi), cerca del límite con el cantón Morona. Se presenta íntegramente dentro del contexto morfológico de la *Cordillera del Cutucú*, con una extensión aproximada de 4km². Estos relieves presentan en su conjunto, un cierto grado de disección, con desniveles máximos en su interior comprendidos entre 25 y 100 metros. Se presentan sobre los materiales de la Unidad Misahuallí, con pendientes media hasta fuertes, longitudes de vertiente moderadamente largas (50 a 250m) con formas mixtas, convexas y rectilíneas, cimas mayoritariamente redondeadas y agudas y forma del valle en V.

3.5.4.2. Relieve volcánico colinado alto (Rv10)

Esta geoforma, al igual que la anterior geoforma (relieve volcánico colinado medio), se sitúa en la zona noreste y también en la cabecera del río Tseas-Ents junto al límite con el cantón Morona; se integra dentro del mismo contexto morfológico (*Cordillera del Cutucú*) y con la misma litología (Unidad Misahuallí).

Se caracteriza por presentar pendientes de medias a fuertes (de 25 a 70%), con desniveles relativos comprendidos entre 100 y 200 metros, longitudes de vertiente larga (250 a 500m) con formas mixtas, cimas agudas y redondeadas y valles en forma de V.

3.5.5. Estructural

3.5.5.1. Superficie de cuesta (Ei1)

Esta geoforma se encuentra en la zona nororiental en el límite con el cantón Morona. Estas superficies están ligeramente inclinadas en la misma dirección y sentido del buzamiento de las capas sobre las que se desarrollan. Presentan pendientes medias, de 12 a 25%, y longitudes de vertiente largas de 250 a 500 metros.

Se localiza en el contexto morfológico *Estribaciones orientales subandinas*, se desarrolla sobre la Formación Chambira, compuesta por areniscas de grano medio a muy grueso con intercalaciones de lutitas; areniscas tobáceas y conglomerados interestratificados, proporcionando desniveles de entre 50 y 100 metros y vertientes rectilíneas. Ocupando una escasa extensión, de aproximadamente 35 ha.

3.5.5.2. Superficie de cuesta disectada (Ei2)

Esta geoforma se encuentra ubicada al nororiente (en la margen izquierda del río Mangosiza) del cantón Tiwintza, en las vertientes orientales de la Cordillera del Cutucú. El mayor grado de disección de estas superficies proporciona incisiones que dan lugar a pequeños valles en forma de V y desniveles de sus paredes laterales de entre 15 y 25 metros, longitudes de vertiente moderadamente largas (de 50 a 250 m), con formas mixtas. Las pendientes son suaves (de 5 a 12%).

La geoforma se asocia únicamente al contexto *Estribaciones orientales subandinas* y se desarrolla sobre las areniscas de grano medio a muy grueso con intercalaciones de lutitas; areniscas tobáceas y conglomerados interestratificados de la Formación Chambira.

3.5.5.3. Frente de cuesta (Ei3)

Esta geoforma da lugar a un abrupto que constituye el límite de las dos últimas geoformas descritas: superficie de cuesta (Ei1) y superficie de cuesta disectada (Ei2).

Se localizan en el mismo contexto morfológico (*Estribaciones orientales subandinas*) y en la misma litologías (Formación Chambira). Las pendientes van desde media a

fuerte hasta fuerte (de 25 a 70%). Las longitudes de los frentes son moderadamente largas (de 50 a 250 m), con formas rectilíneas.

3.5.5.4. Vertiente de cuesta (Ei4)

Son las laderas asociadas a las superficies de cuesta (Ei1), separadas por el frente de cuesta (Ei3), que generalmente ha podido ser mapeado para este cantón. Se localizan por tanto en los mismos emplazamientos geográficos que las superficies y superficies disectadas de cuesta y en los mismos contextos morfológicos.

Presentan pendientes del 12 al 25%, desnivel relativo que fluctúa entre 25 y 50 metros y la longitud de vertiente moderadamente larga (de 50 a 250 m), con formas irregulares.

3.5.5.5. Superficie de chevron (Ei5)

Se presentan mayoritariamente a lo largo del conjunto de la Cordillera del Cutucú presente dentro del cantón Tiwintza (sectores occidentales, centrales y en la cordillera de Shaimi), aunque también se encuentra en la margen derecho del río Mangosiza (zona nororiental). Se localiza en dos contextos morfológicos *Cordillera del Cutucú* y *Estribaciones orientales subandinas* es en el primer contexto morfológico donde se presentan, con diferencia, en mayor extensión. Esta unidad geomorfológica se diferencia de las superficies de cuesta en la mayor inclinación de las capas, superior al 25%.

Se desarrollan sobre los estratos monoclinales de la Formación Napo, en menor presencia en las formaciones Santiago, Tena y Tiyuyacu y de forma puntual las formaciones Chapiza, Unidad Misahuallí, Hollín y Chalcana. Presentan pendientes comprendidas entre el 25 y el 100%, los desniveles están comprendidos entre 15 hasta más de 300 metros y longitudes de vertientes que van de moderadamente largas a muy largas (50 a más 500 m) con múltiples formas de vertiente: rectilíneas, mixtas, irregulares, cóncavas o convexas.

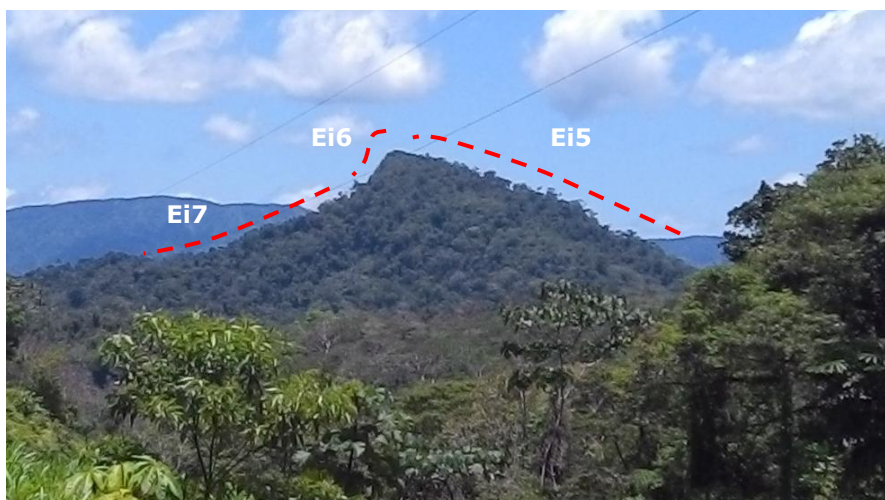


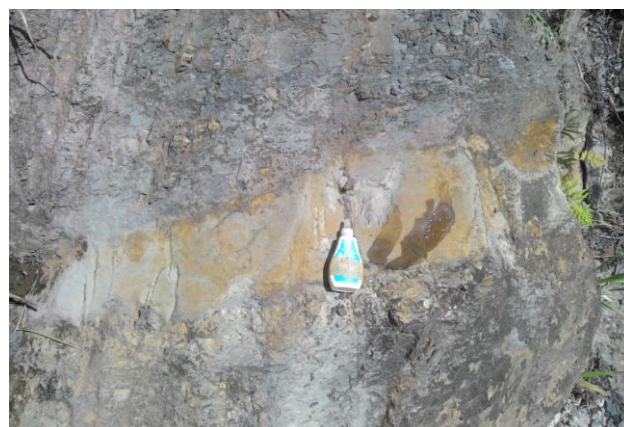
Foto 15. Superficie de chevron. Sector confluencia entre los ríos Yaupi y Kaank.
25/09/2014.

3.5.5.6. Frente de chevron (Ei6)

Constituye el abrupto de las superficies de chevron (Ei5), formadas por los mismos materiales que éstas. Se localizan en las mismas zonas geográficas y en los mismos contextos morfológicos (*Cordillera del Cutucú y Etribaciones orientales subandinas*).

Se caracterizan por pendientes que varían de media a fuertes hasta muy fuertes (de 25 a 100%), con desniveles relativos que varían entre 5 hasta 300 metros y longitudes de vertientes de cortas a largas (de 15 a 500m), con formas de vertiente rectilíneas, mixtas o cóncavas.

En la ficha seleccionada en esta unidad, se caracterizó un afloramiento de la Formación Napo, compuesto en este caso por calizas con bajo grado de fracturación y de meteorización; y alto grado de compactación. Presentan un espaciado entre discontinuidades superior a 2 metros y una abertura inferior a 0,1 mm. El buzamiento es de 40° y el azimut de 136°.



Fotos 16 y 17. Frente de chevron. Sector Cerro Kaputna. Detalle del macizo rocoso de la Formación Napo. Sector Loma Shaimi. 23/09/2014.

3.5.5.7. Vertiente de chevron (Ei7)

Esta geoforma se sitúa inmediatamente por debajo de los frentes de chevron o, en caso de que éstos no sean representables, se identifican bajo las propias superficies de chevron. Se emplazan en los mismos contextos morfológicos (*Cordillera del Cutucú y Etribaciones orientales subandinas*) que las geoformas Superficie de chevron (Ei5) y Frente de chevron (Ei6).

En el contexto *Cordillera del Cutucú*, donde se presentan en mayor extensión, presenta pendientes en general que varían de media hasta fuerte (de 12 a 70%), con desniveles relativos que varían entre 5 y más de 300 metros y longitudes de vertientes cortas hasta muy largas (de 15 a más 500m), con formas de vertiente rectilíneas, mixtas, cóncavas e irregulares. En las *Etribaciones orientales subandinas* las pendientes están comprendidas entre de 25 a 70%), con desniveles relativos que varían entre 15 y 200 metros y longitudes de vertientes moderadamente largas a largas (50 a 500m), con formas de vertiente rectilíneas, mixtas, convexas y cóncavas.

3.5.5.8. Relieves escalonados en capas inclinadas (Ei8)

Esta geoforma se encuentra ubicada en la zona central y centro-este del cantón. Son relieves en gradas o escalones resultantes de la erosión diferencial en rocas estratificadas con disposición monoclinal. Se enmarcan en los contextos morfológicos *Cordillera del Cutucú* y en las *Estribaciones orientales subandinas*.

En el primero de ellos, la *Cordillera del Cutucú*, está relacionado con las formaciones Napo, Tena y Chalcana, con pendientes medias hasta fuertes (de 12 a 70%), aunque mayoritariamente medias (de 12 a 25%). Las cimas presentan formas redondeadas o agudas y los desniveles relativos están comprendidos entre 5 y más de 300 metros, aunque mayoritariamente comprendidas entre 25 y 50 metros. Las vertientes tienen longitudes de moderadamente largas a muy largas (de 50 a más de 500 metros) con formas mixtas o irregulares.

En el contexto *Estribaciones orientales subandinas*, se desarrollan sobre las formaciones Tiyuyacu, Chalcana y Chambira. Las pendientes de la geoforma oscilan entre el 12 y el 100%, los desniveles relativos están comprendidos entre 15 y 100 metros y las longitudes de vertiente son moderadamente largas a muy largas (de 50 a más de 500 metros) con formas mixtas. Las cimas presentan formas agudas o redondeadas.

En la ficha seleccionada para esta unidad se caracterizó un afloramiento de la Formación Chalcana, compuesto por lutitas con yesos con bajo grado de meteorización y grado medio de compactación. El espaciado entre discontinuidades es inferior a 6 cm y la abertura inferior a 0,1 mm. Presentan un buzamiento de 48° y un azimut de 20°.



Fotos 18 y 19. Relieves escalonados en capas inclinadas. Detalle del macizo rocoso de la Formación Chalcana. Sector río Lucho. 24/09/2014.

3.5.5.9. Barra o cresta estructural (Esv)

Esta geoforma se encuentra ubicada en los mismos sectores en el cantón, que los relieves escalonados en capas inclinadas (Ei8), en la vertiente de la Cordillera del Cutucú, así como en las vertientes orientales de la Cordillera de Shaimi.

Muestra pendientes escarpadas (de 100 a 150%), habituales en esta geoforma, aunque el MDT no muestra estos rangos de valores porque la topografía no refleja estas pendientes escarpadas, se optó por atribuir esta pendiente, ya que realmente el buzamiento de las capas es superior al 100%. El desnivel relativo se comprende entre 15 y 300 metros, las longitudes de vertiente son moderadamente largas a muy largas (de 50 a más de 500 m) con formas rectilíneas y las cimas presentan formas agudas o redondeadas. La dirección preferente de esta geoforma, Norte-Sur, es sensiblemente coincidente con la dirección general de la cordillera.

En el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú* se presenta sobre la Unidad Misahuallí y las formaciones Hollín, Napo y Tena, mientras que en las *Estribaciones orientales subandinas* se desarrolla, sobre las formaciones Tena, Tiyuyacu y Chalcana.

3.5.5.10. Superficies y planos estructurales originados en capas plegadas (Epl)

Esta geoforma se encuentra ubicada en ambas vertientes de la Cordillera de Shaimi, en la zona nororiental del cantón Tiwintza. Se localizan los contextos morfológicos *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas y Estribaciones orientales subandinas: relieves sobre arcillas y areniscas (parcialmente fosilizadas por las formaciones de piedemonte).*

Dichas superficies y planos se producen a favor de estratos que presentan diferentes buzamientos, originados por la disposición de los ejes y modelo de plegamiento: anticlinales, sinclinales, monoclinales, etc. En este caso, se asocian al plegamiento que afecta a las formaciones Hollín, Napo y Tena.

La geoforma presenta pendientes medias hasta fuertes (de 12 a 70%), desniveles relativos comprendidos entre 25 y 200 metros y longitudes de vertiente de moderadamente largas a muy larga (50 a más de 500 m) con formas mixtas, convexas, rectilíneas y cóncava.

3.5.5.11. Restos de superficie estructural (Esr)

Esta geoforma se localiza mayoritariamente en las zonas noroccidentales y occidentales, de forma puntual también se localizan en la zona central y oriental del cantón Tiwintza. Se localizan en los contextos morfológicos *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas y Estribaciones orientales subandinas: relieves sobre arcillas y areniscas (parcialmente fosilizadas por las formaciones de piedemonte).*

En el primero de estos contextos, afloran las litologías de las formaciones Santiago, Hollín, Napo y Tena, dando lugar a pendientes que van de suaves a fuertes (de 5 a 70%), desniveles relativos de 5 a más de 300 metros y longitudes de vertiente de 50 a más 500 metros, con formas de ladera de carácter irregular, mixto y rectilíneo.

En las *Estribaciones orientales subandinas*, se encuentra sobre las formaciones Tena, Tiyuyacu y Chambira. Las pendientes varían de suaves a fuertes (5 a 70%), con desniveles relativos comprendidos entre 25 y 300 metros y longitudes de vertiente moderadamente largas a largas (de 50 a 500 m) con formas de vertiente mixtas.

3.5.6. Tectónico-erosivo

3.5.6.1. Relieve colinado muy bajo (Rt2)

Estos relieves se sitúan en la parte central del cantón, en el margen izquierdo del río Santiago y en zona oriental del cantón. Se localizan en los contextos morfológicos *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas y Estribaciones orientales subandinas: relieves sobre arcillas y areniscas (parcialmente fosilizadas por las formaciones de piedemonte).*

Poseen una pendiente de suave a media (de 5 a 25%), con un desnivel relativo comprendido entre 5 y 15 metros, longitudes de vertiente de muy corta a corta (menos de 50m) con formas convexas y presentan cimas redondeadas con valles en V. Geológicamente, se encuentran aflorando mayoritariamente las arenas y areniscas, con niveles conglomerática, de la Formación Arajuno y en menor presencia las formaciones Napo, Tena y Mera. Ocupa un área de 14 km² aproximadamente.



Foto 20. Relieves colinados muy bajos. Sector río Namumbimi.
24/09/2014.

3.5.6.2. Relieve colinado bajo (Rt3)

Se localiza en la parte central del cantón, en ambos márgenes del río Santiago y en la zona oriental, en la cabecera del río Namumbimi y la margen derecha del río Mangosiza, se localizan en los mismo contextos morfológicos que los relieves colinados muy bajos (*Cordillera del Cutucú* y *Estribaciones orientales subandinas*).

En el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú* está relacionado con las formaciones Santiago, Chapiza, Hollín, Tena y Mera, con una superficie de unos 5 km², mientras que en las *Estribaciones orientales subandinas*, con un área de sólo unos 2 km², se desarrolla sobre las formaciones Chalcana y Arajuno.

Estos relieves presentan un desnivel relativo de 15 a 25 metros, pendientes de medias hasta fuertes (de 12 a 70%), longitudes de vertiente de corta a moderadamente larga (15 a 250 m), con formas rectilíneas, convexas y mixtas y presentan cimas redondeadas, agudas o planas, con valles en V.

3.5.6.3. Relieve colinado medio (Rt4)

Estos relieves se sitúan en las zonas surorientales y centrales del cantón, entre los ríos Mayalico, Santiago y Yaupi, aunque también se encuentran en la zona nororiental, entre los ríos Shaimi y Namumbimi. Su desnivel relativo fluctúa entre 25 y 100 metros, longitudes de vertiente moderadamente largas (50 a 250 m) con formas de vertiente mixtas, rectilíneas, convexas e irregulares. Presentan cimas redondeadas, agudas o planas y formas de valle en V o en U.

En el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú*, presentan pendientes que van de medias hasta fuertes (de 12 a 70%), están relacionadas de forma general sobre las formaciones Chapiza y Mera, puntualmente también afloran las litologías de las formaciones Santiago, Hollín, Napo y Tena, ocupa una destacada superficie de unos 41 km². En las *Estribaciones orientales subandinas*, donde ocupa una superficie de unos 11 km², se desarrolla sobre las formaciones Chalcana y Arajuno. Se caracterizan por pendientes medias (de 12 a 25%).

3.5.6.4. Relieve colinado alto (Rt5)

Este tipo de relieve se distribuye por toda la zona central y occidental del cantón, localizándose en las estribaciones de la Cordillera del Cutucú. Presenta un desnivel relativo de 100 a 200 metros, formas de cima en su mayoría redondeadas y en menor presencia agudas y con valles en V. Ocupa un área de 50 km² aproximadamente.

Se encuentra íntegramente en el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú* correspondiendo de forma general sobre las formaciones Santiago y Chapiza, puntualmente también afloran las litologías de las formaciones Hollín, Napo, Tena y Mera. Se caracterizan por pendientes de medias hasta muy fuertes (de 12 a 100%), longitudes de vertiente de moderadamente larga a larga (50 a 500 m), con formas mixtas, rectilíneas, irregulares o convexas.



Foto 21. Relieve colinado alto en primer plano y relieve montañoso en segundo plano. Sector Cordillera de Cusumasa. 23/09/2014.

3.5.6.5. Relieve colinado muy alto (Rt6)

Se sitúan en la zona suroccidental del cantón, localizándose mayoritariamente entre los ríos Santiago y Mayalico. Se caracteriza por presentar un desnivel relativo comprendido entre 200 y 300 metros, pendientes medias a fuertes hasta fuertes (de 25 a 70%), longitudes de vertiente largas a muy largas (250 a 500m) con formas rectilíneas, mixtas y cóncavas y cimas de formas agudas y redondeado.

Estas geoformas se presentan en el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú* con una extensión de 50 km². El sustrato en el que se desarrolla esta unidad geomorfológica corresponde a las calizas silíceas y areniscas calcáreas de la Formación Santiago y a las capas de areniscas alternantes con lutitas, con intrusiones de pórfidos y diabasas y abundante material volcánico hacia techo, de la Formación Chapiza.

3.5.6.6. Relieve montañoso (Rt7)

Estos relieves se distribuyen por la zona oriental, meridional y central del cantón, en las estribaciones de la Cordillera del Cutucú. Presenta un desnivel relativo superior a los 300 m, con pendientes medias a fuertes hasta fuertes (de 25 a 70%), longitudes de vertiente largas a muy largas (de 250 a más de 500 metros) con formas rectilíneas, mixtas o irregulares y cimas de forma tanto agudas como redondeadas.

Se encuentra en un único contexto morfológico (*Cordillera del Cutucú*) donde presenta una superficie aproximada de 73 km². El sustrato en el que se desarrolla esta unidad geomorfológica corresponde a las calizas silíceas y areniscas calcáreas de la Formación Santiago, areniscas cuarzosas de grano medio a grueso, con escasas intercalaciones de lutitas arenosas de la Formación Hollín y a las capas de areniscas alternantes con lutitas, con intrusiones de pórfidos y diabasas y abundante material volcánico hacia techo, de la Formación Chapiza.

3.5.7. Poligénicas

3.5.7.1. Coluvio-aluvial reciente (Coa1)

Esta geoforma se sitúa repartida por el sector centro-este y centro-oeste del cantón, en el margen izquierdo del río Santiago (en los ríos Chichi y Pitui) y en el margen izquierdo del río Yaupi. Se localiza en dos de los cuatro contextos morfológicos definidos en el cantón Tiwintza, como son en la *Cordillera del Cutucú* y en el *Medio aluvial amazónico*.

Sus características son pendientes de suaves hasta medias a fuertes (de 5 a 40%) y formas de valle en V. Son depósitos de transición entre las laderas y los valles, básicamente relleno de vaguadas y fondos de pequeños drenajes, cuyos materiales proceden tanto de la ladera como de una restringida dinámica fluvial. Su litología corresponde a limo-arcillas, arenas, gravas y bloques.



Foto 22. Coluvio-aluvial reciente. Sector Chichis. 25/09/2014.

3.5.7.2. Coluvio-aluvial antiguo (Coa2)

Esta geoforma se sitúa repartida por todo el cantón, salvo la zona nororiental, aunque con mayor profusión en la zona central y meridional. Se localiza en los contextos morfológicos de la *Cordillera del Cutucú*, *Estribaciones orientales subandinas* y en el *Medio aluvial amazónico*.

De características muy similares a las de la anterior geoforma (Coa1), se les considera antiguos a los que presentan un cierto grado de disección y sobre ellos aparece una vegetación pionera bien desarrollada. Constituidos por depósitos coluvio-aluviales, presentan pendientes suaves a fuertes (de 5 a 70%) y formas de valle plana, en V y en U.

3.5.7.3. Superficie horizontal (Sh2)

Esta geoforma, que ocupa una extensión inferior a 1 km², se ubica en el extremo occidental y en el centro norte del cantón Tiwintza. Forma parte de un único contexto morfológico: *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas.*

Representan superficies planas o ligeramente onduladas, próximas a la horizontal, de origen incierto o de difícil adscripción genética. Se desarrollan sobre las calizas silíceas y areniscas calcáreas de la Formación Santiago y de forma local, sobre areniscas cuarzosas de grano medio a grueso, con escasas intercalaciones de lutitas arenosas de la Formación Hollín, presentando pendiente muy suave (de 2 a 5%).

3.5.7.4. Superficie inclinada (Si2)

Esta geoforma se ha identificado en las zonas occidentales y centro norte del cantón. Se enmarca en el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas*, donde presenta una extensión de, aproximadamente, 3 km².

Son superficies de perfil longitudinal rectilíneo y cierta inclinación, de origen incierto o de difícil adscripción genética. Se desarrolla en las calizas silíceas y areniscas calcáreas de la Formación Santiago y a las capas de areniscas alternantes con lutitas, con intrusiones de pórfidos y diabasas y abundante material volcánico hacia techo, de la Formación Chapiza. Presenta pendientes de suaves a fuertes (de 5 a 70%) aunque mayoritariamente comprendidas entre suaves y medias (de 5 a 25%), desniveles relativos comprendidos entre 5 y 200 metros y longitudes de vertiente de moderadamente largas a muy largas (de 50 a más 500m) con formas mixtas.

3.5.7.5. Superficie inclinada disectada (Si3)

Presenta características similares a las superficies inclinadas (Si2), pero con un grado de incisión de moderado a fuerte en las formas de drenaje que aparecen en ella. Se localiza en la noroccidental del cantón donde presentan una extensión aproximada de 6 km² en el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú*, donde se desarrolla sobre las calizas silíceas y areniscas calcáreas de la Formación Santiago.

Son superficies inclinadas (Si2), en las cuales la escorrentía superficial se muestra concentrada y se aprecia un grado de incisión de moderado a fuerte en dichas formas de drenaje. Presenta pendientes medias (de 12 a 25%), desniveles relativos entre 15 y 50 metros y longitudes de vertiente moderadamente largas (50 a 250m) con formas mixtas y convexas. Las formas de cima son redondeadas y en menor medida agudas y los valles presentan formas en V.

3.5.7.6. Interfluvio de cimas redondeadas (Ar1)

Esta unidad geomorfológica se presenta de forma puntual en las zonas centro-norte y en la zona suroccidental del cantón, en el límite con el cantón Limón Indanza. Se trata de una geoforma de desarrollo lineal y estrecho, con perfil transversal redondeado, que ocupa las posiciones cimeras del relieve, de donde arrancan los diferentes tipos de ladera o vertientes.

Presentan pendientes medias hasta fuertes (de 12 a 70%) y se identifican en el contexto morfológico *Cordillera del Cutucú*, con una superficie menor a 1 km², donde se presentan las calizas silíceas y areniscas calcáreas de la Formación Santiago y a las capas de areniscas alternantes con lutitas, con intrusiones de pórfidos y diabasas y abundante material volcánico hacia techo, de la Formación Chapiza.

3.5.7.7. Interfluvio de cimas estrechas (Ar2)

Esta geoforma se distribuye por las zonas centro-sur, en el límite con la frontera con Perú, centro-norte y noroccidental del cantón, en el límite con el cantón Logroño. Se localizan en el contexto morfológico de la *Cordillera del Cutucú*.

Estos interfluvios se caracterizan por la forma de cima aguda y presentan pendientes medias hasta fuertes (de 12 a 70%). Se desarrolla sobre las formaciones Santiago y Chapiza.

3.5.8. Otras génesis

3.5.8.1. Superficie intervenida (O5)

Esta geoforma se encuentra situada en el centro-oeste del cantón, encima de una terraza indiferenciada, al oeste de la población Peñas. La superficie se caracteriza por presentar pendientes muy suaves, donde se presentan los depósitos aluviales (terrazas), compuestos por conglomerado, limo arenoso y arcilla limosa. En estas superficies intervenidas se encuentra una cantera de extracción de material pétreo.

IV. RESUMEN Y CONCLUSIONES

Territorialmente el cantón Tiwintza tiene 1.185 km² aproximadamente, de los cuales el presente estudio geomorfológico los contempla en su totalidad. Está situado en su totalidad en la región Amazonía, presenta alturas sobre el nivel del mar que varían desde 200 metros hasta un máximo de 1.800 metros.

En el cantón Tiwintza se pueden diferenciar tres dominios fisiográficos.

1. **Zona Subandina.** Es el dominio fisiográfico más grande en el cantón, ocupando aproximadamente una superficie de 749 km², equivalente al 63,2% del mismo. Este dominio incluye dos contextos morfológicos *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas y Etribaciones orientales subandinas: relieves sobre arcillas y areniscas (parcialmente fosilizadas por las formaciones de piedemonte).*

El contexto morfológico *Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas* es el de mayor extensión en el cantón, con una superficie de 653 km² y ocupa desde los sectores centrales y occidentales del cantón, ocupando desde la Cordillera de Shaimi, hasta los límites de los cantones de Logroño, Santiago y Limón Indanza. El modelado más característico es el estructural, presentando numerosas geoformas características de este grupo genético: superficies de chevron, restos de superficie estructural, entre otras. El modelado tectónico-erosivo tiene también un papel destacado en este contexto morfológico, con una amplia representación de relieves colinados altos, muy altos y especialmente los relieves montañosos. El grupo genético modelado de laderas está, sobre todo, representado por vertientes heterogéneas y rectilíneas y depósitos asociados (coluviones y depósitos de deslizamiento). Las formas fluviales, se encuentran de forma mayoritaria entre barrancos y superficies de cono de deyección.

El contexto morfológico *Etribaciones orientales subandinas: relieves sobre arcillas y areniscas (parcialmente fosilizadas por las formaciones de piedemonte)* se sitúa en el sector centro-oriental, justo al este de la Cordillera de Shaimi y tiene una superficie próxima a los 96 km². Presenta un destacado modelado estructural, tanto en extensión como en variedad de geoformas (cuestas, chevrones, restos de superficies estructurales, etc.). El grupo genético de laderas está representado tan solo por vertientes y algunos geoformas que conllevan depósitos asociados a las mismas (macrocoluvión, coluviones y depósitos de deslizamiento). El modelado fluvial apenas cuenta con representación (1 km²), al igual que el grupo genético de formas poligénicas, con sólo algunos depósitos coluvio-aluviales. Los relieves colinados (muy bajo, bajo y medio), dentro del grupo genético tectónico-erosivo, presentan muy buenos ejemplos en este contexto.

2. **Amazonía Periandina.** Con una superficie de aproximadamente 222 km², correspondiendo al 18,7% del cantón, se extiende el extremo nororiental, entre ambos márgenes del río Morona donde se emplaza el núcleo urbano de San José de Morona. Está representado por parte de los grandes conos de esparcimiento que conforman el piedemonte amazónico. En el cantón, este dominio está representado por un único contexto morfológico.

El contexto morfológico *Piedemontes distales, sin cobertura de cenizas volcánicas*. Las geoformas de génesis fluvial, ligadas a los grandes conos de esparcimiento constituidos por la Formación Mera, son las grandes protagonistas de este contexto: superficies de cono de esparcimiento (la geoforma con mayor representación en el cantón) y abruptos de cono de esparcimiento. Aparecen también, con escasa presencia, otras geoformas de génesis de laderas como son testigos de glaciares de esparcimiento.

3. **Medio aluvial amazónico.** Es el contexto morfológico más pequeño del cantón, con un aproximado de 617 km², equivalente al 10% de la superficie total de este. Se encuentra ubicado a lo largo de toda la superficie del cantón, modelado por los sistemas fluviales de los ríos Santiago, Yaupi, Mangosiza y Morona. Está compuesto por un único contexto morfológico que posee el mismo nombre. Las geoformas más características, de génesis fluvial, se corresponden con aquellas que representan sedimentación actual (valles fluviales-llanuras de inundación) o antiguos niveles de sedimentación fluvial (terrazas, de diferentes tipos). Complementariamente, se integran en este contexto geoformas poligénicas (coluviales, recientes y antiguos) que conectan con el sistema fluvial actual.

El cantón Tiwintza se caracteriza principalmente por presentar una división genética muy marcada, donde en los sectores centrales y occidentales están sujetos al dominio fisiográfico Subandino. Este es determinado por el levantamiento Miocénico de la Cordillera del Cutucú definiendo las características de las principales geoformas y en el sector nororiental representado por el dominio fisiográfico Amazonía Periandina caracterizado por grandes conos de esparcimiento.

La evolución genética de estos dos sectores está estrechamente relacionada, donde merecen destacarse algunas relaciones observadas entre geoformas y sustrato geológico, tanto en su disposición geométrica como en los componentes litológicos que lo constituyen. Mientras en la Cordillera del Cutucú se representa por numerosas geoformas estructurales compuestas areniscas cuarzosas de grano medio a grueso de la Formación Napo y modelados tectónico-erosivos compuestos por las calizas silíceas y areniscas calcáreas de la Formación Santiago y a las capas de areniscas alternantes con lutitas, con intrusiones de pórfidos y diabasas y abundante material volcánico hacia techo, de la Formación Chapiza. En los sectores nororientales los conos de esparcimiento, potentes y extensos depósitos de piedemontes distales, se configuran con los materiales de la Formación Mera (intensamente meteorizados, tal como muestra la típica alterita roja que alcanza una considerable profundidad, de hasta más de 20 m).

V. BIBLIOGRAFÍA

5.1. Referencias generales

Clapperton, C.M., 1993. Quaternary Geology and Geomorphology of South America. *Elsevier*. Amsterdam, 779 p.

Colombo, F., y Martí, J., 1992. Depósitos volcano-sedimentarios. En: Sedimentología, colección Nuevas tendencias. *Consejo Superior de Investigaciones Científicas (CSIC)*. Madrid, 271-345.

CLIRSEN, 1998. Estudio geomorfológico del cantón Guayaquil. *Informe no publicado*. Quito, 34 p.

CLIRSEN, 2012. Proyecto: "Generación de Geoinformación para la gestión del territorio a nivel nacional, escala 1:25.000". Geomorfología. Metodología (versión 2012). *Informe no publicado*. Quito, 36 p.

Coltorti, M., y Ollier, C.D., 2000. Geomorphic and tectonic evolution of the Ecuadorian Andes. *Geomorphology*, 32, 1-19.

Duque, P., 2000. Léxico Estratigráfico del Ecuador. *CODIGEM*. Quito, 102 p.

Gutiérrez, M., 2008. Geomorfología. *Pearson Educación, S.A.* Madrid, 898 p.

IEE, 2013. Base conceptual de la cartografía geomorfológica y de amenaza por tipo de movimiento en masa. *Informe no publicado*. Quito, 114 p.

Iriondo, M.H., 2012. Cuaternario de Ecuador, Perú y Chile. *Museo Provincial de Ciencias Naturales*. Santa Fe, 416 p.

Leopold, L. B., 1994. A View of the River. *Harvard University Press*. Cambridge, Massachusetts, 298 p.

Ministerio de Medio Ambiente, 2006. Guía para la elaboración de estudios del medio físico. *Serie Monografías, Centro de Publicaciones de la Secretaría General Técnica del Ministerio de Medio Ambiente*. Madrid, 917 p.

Reading, A. J., Thompson, R. D., y Millington, A.C., 1995. Humid Tropical Environments. *Blacwell*. Oxford, 429 p.

Rossiter, D., 2000. Metodologías para el levantamiento del recurso suelo: texto base. (trad. R. Vargas 2004). *ITC, Soil Science Division*. Netherlands, s.p.

Strahler, A. N., 1979. Geografía Física. *Ediciones Omega* (4ª edición). Barcelona, 767 p.

Van Zuidam, R.A., 1985. Aerial photo-interpretation in terrain analysis and geomorphologic mapping. *Printed Smith Publishers*. Netherlands, 442 p.

Vera, R., 2013. Geology of Ecuador. *Gráficas Iberia*. Quito, 150 p.

Zinck, J.A., 2012. Geopedología. *ITC*. Enschede, Netherlands, 123 p.

5.2. Bibliografía citada

Bristow, C.R., y Hoffstetter, R., 1977. Lexique Stratigraphique International, vol. V. Amérique Latine, Fasc. 5 a 2: Ecuador. *Centre National de la Recherche Scientifique (CNRS)*. París, 410 p.

CODIGEM (Corporación de Desarrollo e Investigación Geológico-Minero-Metalúrgica), 1996. Hoja Geológica: Méndez (Hoja 92), esc. 1:100.000. *CODIGEM*. Quito.

CODIGEM-BGS (Corporación de Desarrollo e Investigación Geológico-Minero-Metalúrgica; British Geological Survey), 1993. Mapa Geológico del Ecuador, esc. 1:1.000.000. *CODIGEM*. Quito.


DGGM-INEMIN (Dirección General de Geología y Minas; Instituto Ecuatoriano de Minería), 1987. Mapa Geológico de la Provincia de Morona Santiago, esc. 1:250.000. *DGGM*. Quito.

DGGM-IGS (Dirección General de Geología y Minas; Institute of Geological Sciences), 1982. Mapa Geológico del Ecuador, esc. 1:1.000.000. *DGGM*. Quito.

Winckell, A. (coordinador), 1997. Los paisajes naturales del Ecuador: las regiones y paisajes del Ecuador. *CEDIG, IPGH, ORSTOM, IGM*. Quito, 416 p. + mapa esc. 1:1.000.000.

ANEXO I. MODELO DE FICHA DE CAMPO

Tracasa Ecuador. Formulario de Ficha


LEVANTAMIENTO DE CARTOGRAFÍA TEMÁTICA ESCALA 1:25.000
Ficha General de Información de Campo - Geomorfología

1. Datos Generales

Identificación

Código Ficha Fecha descripción

Código Salida Código Responsable Número Ficha

Coordenadas

Longitud: Ubicación

Latitud: PROVINCIA

Altitud: CANTON

PARROQUIA

2. Descripción

Contexto Morfológico

Geoforma Pendiente

Forma Cima Desnivel Relativo

Forma Vertiente Longitud Vertiente

Forma Valle Formación

Litología

Descripción Litología

A. Fotos Descripción Geoforma

3. Macizo Rocoso

Macizo Rocoso 1

Estructura Macizo Rocoso <input type="text"/>	Humedad <input type="text"/>	Número Muestras <input type="text"/>	Categorización Roca
Grado Fracturación <input type="text"/>	Tipo Discontinuidad <input type="text"/>	Buzamiento <input type="text"/>	Clasificación <input type="text"/>
Grado Meteorización <input type="text"/>	Espacio entre Discontinuidades <input type="text"/>	Azimuth <input type="text"/>	Tipo <input type="text"/>
Grado Compactación <input type="text"/>	Abertura entre Discontinuidades <input type="text"/>	Profundidad <input type="text"/>	Textura <input type="text"/>
Afloramiento Agua <input type="text"/>	Material Relleno <input type="text"/>		

Macizo Rocoso 2

Estructura Macizo Rocoso <input type="text"/>	Humedad <input type="text"/>	Número Muestras <input type="text"/>	Categorización Roca
Grado Fracturación <input type="text"/>	Tipo Discontinuidad <input type="text"/>	Buzamiento <input type="text"/>	Clasificación <input type="text"/>
Grado Meteorización <input type="text"/>	Espacio entre Discontinuidades <input type="text"/>	Azimuth <input type="text"/>	Tipo <input type="text"/>
Grado Compactación <input type="text"/>	Abertura entre Discontinuidades <input type="text"/>	Profundidad <input type="text"/>	Textura <input type="text"/>
Afloramiento Agua <input type="text"/>	Material Relleno <input type="text"/>		

Macizo Rocoso 3

Estructura Macizo Rocoso <input type="text"/>	Humedad <input type="text"/>	Número Muestras <input type="text"/>	Categorización Roca
Grado Fracturación <input type="text"/>	Tipo Discontinuidad <input type="text"/>	Buzamiento <input type="text"/>	Clasificación <input type="text"/>
Grado Meteorización <input type="text"/>	Espacio entre Discontinuidades <input type="text"/>	Azimuth <input type="text"/>	Tipo <input type="text"/>
Grado Compactación <input type="text"/>	Abertura entre Discontinuidades <input type="text"/>	Profundidad <input type="text"/>	Textura <input type="text"/>
Afloramiento Agua <input type="text"/>	Material Relleno <input type="text"/>		

A. Fotos Macizo Rocoso

MR1	MR2	MR3
-----	-----	-----

B. Otros Aspectos Macizo rocoso

4. Depósitos Superficiales

Tipo Depósito Superficial

Composición Depósito Superficiales Porcentaje

A. Fotos Depósitos superficiales

DS1	DS2	DS3
-----	-----	-----

B. Otros Aspectos Depósito superficial

#. Observaciones Generales

Sincroniza con Geomorfología

ANEXO II. CÓDIGOS DE FICHAS DE CAMPO LEVANTADAS EN EL CANTÓN

CGg-ÑV_F4-52-0325	CGg-OV_E3-52-0453	CGg-OV_E4-52-0468
CGg-ÑV_F4-52-0326	CGg-OV_E3-52-0455	CGg-OV_E4-52-0469
CGg-ÑV_F4-52-0327	CGg-OV_E3-52-0456	CGg-OV_E4-52-0470
CGg-ÑV_F4-52-0329	CGg-OV_E3-52-0457	CGg-OV_E4-52-0472
CGg-ÑV_F4-52-0330	CGg-OV_E3-52-0458	CGg-OV_E4-52-0473
CGg-ÑV_F4-52-0331	CGg-OV_E3-52-0459	CGg-OV_E4-52-0474
CGg-ÑV_F4-52-0332	CGg-OV_E3-52-0460	CGg-OV_E4-52-0475
CGg-ÑV_F4-52-0334	CGg-OV_E3-52-0461	CGg-OV_E4-52-0476
CGg-ÑVI_B2-61-0147	CGg-OV_E3-52-0462	CGg-OV_E4-52-0477
CGg-ÑVI_B2-61-0149	CGg-OV_E3-52-0463	CGg-OV_E4-52-0478
CGg-ÑVI_B2-61-0150	CGg-OV_E3-52-0464	CGg-OV_E4-52-0479
CGg-ÑVI_B2-61-0151	CGg-OV_E3-52-0465	CGg-OV_E4-52-0480
CGg-ÑVI_B2-61-0154	CGg-OV_E3-52-0482	CGg-OVI_A1-52-0440
CGg-ÑVI_B2-61-0156	CGg-OV_E3-52-0483	CGg-OVI_A1-52-0442
CGg-ÑVI_B2-61-0157	CGg-OV_E3-52-0484	CGg-OVI_A1-52-0443
CGg-ÑVI_B2-61-0158	CGg-OV_E3-52-0485	CGg-OVI_A1-52-0444
CGg-ÑVI_B2-61-0159	CGg-OV_E3-52-0486	CGg-OVI_A1-52-0447
CGg-ÑVI_B2-61-0160	CGg-OV_E3-52-0487	CGg-OVI_A1-52-0448
CGg-ÑVI_B2-61-0162	CGg-OV_E3-52-0489	CGg-OVI_A1-52-0449
CGg-ÑVI_B2-61-0163	CGg-OV_E3-52-0491	CGg-OVI_A1-52-0452
CGg-ÑVI_B2-61-0164	CGg-OV_E3-52-0492	CGg-OVI_A1-52-0495
CGg-ÑVI_B2-61-0165	CGg-OV_E3-52-0493	CGg-OVI_A1-52-0496
CGg-ÑVI_B2-61-0166	CGg-OV_E3-52-0494	CGg-OVI_A1-52-0497
CGg-ÑVI_B2-61-0167	CGg-OV_E3-52-0504	CGg-OVI_A1-52-0498
CGg-ÑVI_B2-61-0169	CGg-OV_E3-52-0505	CGg-OVI_A1-52-0499
CGg-ÑVI_B2-61-0170	CGg-OV_E3-52-0508	CGg-OVI_A1-52-0500
CGg-ÑVI_B2-61-0171	CGg-OV_E3-52-0509	CGg-OVI_A1-52-0501
CGg-ÑVI_B2-61-0172	CGg-OV_E3-52-0515	CGg-OVI_A1-52-0502
CGg-ÑVI_B2-61-0173	CGg-OV_E3-52-0516	CGg-OVI_A1-52-0503
CGg-ÑVI_B2-61-0175	CGg-OV_E3-52-0518	CGg-OVI_A1-52-0513
CGg-ÑVI_B2-61-0224	CGg-OV_E4-52-0466	CGg-OVI_A1-52-0514

ANEXO III. GLOSARIO DE GEOFORMAS

El presente glosario recoge, en orden alfabético, la definición de cada una de las geoformas del Catálogo de Cartografía Geomorfológica a Escala 1:25.000, realizada dentro del Proyecto de Cartografía Temática del Ecuador.

La denominación y definición de cada una de las geoformas ha seguido, a grandes rasgos, la nomenclatura y base conceptual definida por el Instituto Espacial Ecuatoriano, IEE (exClirsén), del que este proyecto es continuación, con algunas modificaciones específicas llevadas a cabo en este trabajo.

Asimismo, se incluyen diversos términos no contemplados en el catálogo de dicho organismo, cuya nomenclatura y definición se ajustan a las establecidas en la bibliografía geomorfológica de uso más extendido y aceptado o, en su defecto, al sentido con que han sido utilizadas en el presente proyecto. Se ha tenido especialmente en cuenta, para la definición y comentarios de algunos términos de nueva incorporación, la publicación "Los paisajes naturales del Ecuador: las regiones y paisajes del Ecuador" (Winckell, A., 1997).

Nota: Las expresiones que aparecen *en cursiva* dentro de una definición hacen referencia a otra geoforma recogida en el glosario.

-A-

ABRUPTO DE COLADA DE LAVA: vertiente frontal de una *colada de lava antigua* o de una *colada de lava muy reciente*, con pendiente sensiblemente superior al resto del cuerpo lávico.

ABRUPTO DE CONO DE DEYECCIÓN: escarpe o escalón que limita con una *superficie de cono de deyección* y que forma parte del mismo cuerpo sedimentario.

ABRUPTO DE CONO DE DEYECCIÓN DISECTADO: escarpe o escalón que limita con una *superficie de cono de deyección disectado* y que forma parte del mismo cuerpo sedimentario.

ABRUPTO DE CONO DE ESPARCIMIENTO: escarpe o escalón que limita con la superficie de cualquier tipo de cono de esparcimiento (*ver superficie de cono de esparcimiento, superficie de cono de esparcimiento disectado, superficie de cono de esparcimiento muy disectado*) y que forma parte del mismo cuerpo sedimentario.

ABRUPTO DE SUPERFICIE ALTA: escarpe o escalón que limita con una *superficie alta* o con una *superficie alta disectada*, presentando una inclinación sensiblemente superior a la de ésta.

ABRUPTO DE SUPERFICIE HORIZONTAL: escarpe o escalón que limita con una *superficie horizontal* o con una *superficie horizontal disectada*, presentando una inclinación sensiblemente superior a la de ésta.

ABRUPTO DE SUPERFICIE INCLINADA: escarpe o escalón que limita con una *superficie inclinada* o con una *superficie inclinada disectada*, presentando una inclinación sensiblemente superior a la de ésta.

ACANTILADO: ladera junto a la línea de costa, de pendiente muy elevada y desnivel usualmente mayor a 15 metros.

ACANTILADO ROCOSOS EN DESPLOME: ladera de pendiente muy pronunciada, que incluye partes de la misma en voladizo o salientes respecto a la vertical.

ACUMULACIONES PIROCLÁSTICAS CON BANCOS Y/O LÓBULOS DE GELIFLUXIÓN: geoforma constituida por depósitos piroclásticos, sometidos a un flujo lento de la capa superior del suelo, empapada en agua en la época de deshielo. Se produce en ambientes periglaciares.

AFLORAMIENTOS ROCOSOS: rocas aflorantes en superficie, con escasa o nula presencia de suelo, que no presentan rasgos morfológicos específicos. Para medios morfoclimáticos fríos, de características periglaciares, se utiliza el término *afloramientos rocosos en ambiente periglaciario*.

AFLORAMIENTOS ROCOSOS EN AMBIENTE PERIGLACIARIO: rocas en superficie, con escasa o nula presencia de suelo, que no presentan rasgos morfológicos específicos. Se utiliza esta denominación cuando aparecen en zonas de ambiente

periglaciario que, no obstante, han podido estar sometidas anteriormente a modelado glaciar.

APLANAMIENTO KÁRSTICO: superficie aplanada, producto de la disolución de rocas carbonatadas. A veces sobresalen de su interior, o la rodean, relieves residuales kársticos.

ÁREAS ENDORREICAS EN LLANURAS ALUVIALES Y TERRAZAS: depresiones en llanuras aluviales (*valle fluvial, llanura de inundación*) o en terrazas fluviales (*terrazza media, terraza alta, terraza colgada, terrazas escalonadas, terrazas indiferenciadas*) en las que el agua se acumula de forma estacional o permanente. Incluyen toda el área de la cubeta o depresión, es decir, toda la superficie deprimida a partir de la cual el agua discurre hacia el interior de la Geoforma delimitada.

-B-

BADLANDS: áreas que presentan un modelado con intensa disección en surcos erosivos, cárcavas y barrancos, con frecuente agrietamiento en superficie. Están desprovistas de suelo productivo y, preferentemente, se desarrollan en materiales arcillosos y margosos bajo climas áridos y semiáridos.

BARJANES: dunas con forma de media luna en planta, cuyos cuernos apuntan en el sentido de la procedencia del viento dominante.

BARRA O CRESTA ESTRUCTURAL: relieve estructural proporcionado por capas muy inclinadas, próximas a la vertical, con las que la superficie del terreno es coincidente.

BARRANCO: en este proyecto, se considera bajo esta denominación a un curso de orden menor, situado habitualmente en cabeceras fluviales, con fuertes pendientes transversales al eje de drenaje; representa una forma de incisión fluvial, que no contiene sedimentos cubriendo de forma generalizada su lecho y márgenes.

BASÍN: depresión endorreica, con acumulación de agua permanente o estacional, situada en la Llanura Aluvial reciente de la región Costa.

BLOQUES ERRÁTICOS GLACIARES: bloques, de dimensiones métricas a decamétricas, depositados por la actividad glaciar, generalmente de litologías distintas a las del material sobre el que se asientan.

-C-

CALDERA: depresión circular o elíptica, situada en la parte superior del edificio volcánico, similar a un *cráter*, pero de dimensiones mucho mayores. Muchas calderas se han generado por hundimiento y colapso de la cámara magmática, tras la emisión de grandes cantidades de material volcánico.

CAMPO DE DUNAS: área de extensión considerable, ocupada por dunas o colinas de arena de diferentes geometrías.

CAMPO DE REG: desierto pedregoso.

CASQUETE DE CUMBRE NIVAL, CASQUETE GLACIAR: masa de hielo y nieve, a veces con presencia de glaciares actuales, situada en la cumbre de un cono volcánico.

CAUCES ABANDONADOS, MEANDROS ABANDONADOS: segmentos fluviales abandonados por el cambio de trazado del río en su evolución. Presentan relleno de sedimentos y los suelos que se desarrollan en ellos son susceptibles de aprovechamiento agrícola.

CAUCES Y MEANDROS OCASIONALMENTE FUNCIONALES: tramos o segmentos fluviales que, aun habiendo sido abandonados por el cauce, son ocupados por las aguas en períodos de avenida o de grandes precipitaciones. Aparecen en ellos, con frecuencia, suelos de carácter pantanoso.

CERRO TESTIGO: cerro aislado, que sobresale respecto al entorno adyacente, que permanece como residuo o testigo de la erosión de los materiales que le rodeaban.

CHIMENEAS DE HADAS: formas de erosión caracterizadas por la presencia de torrecillas o pináculos, abruptos y próximos entre sí, culminadas por grandes cantos o bloques. Se generan en materiales poco coherentes y muy heterométricos.

CIRCO GLACIAR: depresión semicircular o semielíptica, dominada por laderas de elevada pendiente y que está, o ha estado, ocupada por el hielo. La depresión conlleva la existencia de un umbral a la salida del circo, que puede ser de carácter rocoso o estar formado por depósitos glaciares.

COLADA DE LAVA ANTIGUA: cuerpo originado cuando el magma líquido alcanza la superficie y fluye sobre el relieve, dando lugar a una gran diversidad de formas en superficie. Se consideran antiguas a las que ya aparecen con cobertura edáfica.

COLADA DE LAVA MUY RECIENTE: cuerpo originado cuando el magma líquido alcanza la superficie y fluye sobre el relieve, dando lugar a una gran diversidad de formas en superficie. Se consideran como muy recientes a las coladas en que aparece la roca en superficie, sin cobertura edáfica ni aprovechamiento agrícola.

COLINAS DE CIMAS REDONDEADAS DE ASPECTO TABULAR: similares a las *colinas en media naranja*, estas geofomas presentan más alargada y aplanada su zona superior, debido a que el frente de alteración adopta un patrón geométrico subparalelo a la superficie. Son exclusivas de la región Amazonía.

COLINAS EN MEDIA NARANJA: colinas redondeadas, de contornos elípticos, que se presentan agrupadas con extensiones variables. Son exclusivas de la región Amazonía y obedecen, fundamentalmente, a procesos de intensa meteorización

química, por la progresión en profundidad del frente de alteración en geometrías onduladas.

COLUVIO-ALUVIAL RECIENTE: depósito superficial, cuyos materiales proceden tanto de las laderas que atraviesan como del transporte ligado a una dinámica fluvial restringida. Habitualmente, rellenan vaguadas y los márgenes de pequeños drenajes, aunque también pueden situarse, con límites difusos, en zonas de transición de laderas y sus depósitos de piedemonte a otras geoformas ligadas a drenajes mayores. Por contraposición con la geoforma *coluvio-aluvial antiguo*, en éstos el grado de disección es bajo y no cuentan con una vegetación pionera bien desarrollada.

COLUVIO-ALUVIAL ANTIGUO: depósito superficial, cuyos materiales proceden tanto de las laderas que atraviesan como del transporte ligado a una dinámica fluvial restringida. Habitualmente, rellenan vaguadas y los márgenes de pequeños drenajes, aunque también pueden situarse, con límites difusos, en zonas de transición de laderas y sus depósitos de piedemonte con otras geoformas ligadas a drenajes mayores. Se consideran como "antiguos" a los que presentan un cierto grado de disección (medio a alto) y sobre ellos aparece una vegetación pionera bien desarrollada.

COLUVIÓN ANTIGUO: un coluvión es un depósito superficial constituido por materiales heterogéneos de suelo y fragmentos de roca, en diferente proporción, depositados habitualmente al pie de las laderas por arrastre mediante arroyada difusa u otros fenómenos gravitacionales asociados a la evolución de las laderas. Se considera como "antiguos" a los que presentan un cierto grado de disección (medio a alto) y sobre ellos aparece una vegetación pionera bien desarrollada.

COLUVIÓN RECIENTE: un coluvión es una formación superficial constituida por materiales heterogéneos de suelo y fragmentos de roca, en diferente proporción, depositados habitualmente al pie de las laderas por arrastre mediante arroyada difusa u otros fenómenos gravitacionales asociados a la evolución de las laderas. Por contraposición con la Geoforma *coluvión antiguo*, en éstos el grado de disección es bajo y no cuentan con una vegetación pionera bien desarrollada.

CONO ADVENTICIO: cono secundario, situado en la ladera de otro cono mayor o en la *caldera* de un volcán.

CONO DE DERRUBIOS: fragmentos rocosos, habitualmente al pie de laderas de pendiente pronunciada, con forma en planta en segmento de cono o abanico, transportados por un canal.

CONO MUY BIEN CONSERVADO CON ACTIVIDAD VOLCÁNICA ACTUAL E INTENSO RETOQUE GLACIAR: cono volcánico, con actividad en los últimos 500 años (de acuerdo al Instituto Geofísico del Ecuador), que ha sido recubierto por hielo y nieve durante los períodos glaciares cuaternarios. Sus flancos aparecen excavados por valles glaciares, con frecuentes *morrenas* asociadas. Pertenece al tipo denominado estratovolcán (grandes edificios volcánicos formados por alternancias de lavas y piroclastos).

CONO MUY BIEN CONSERVADO CON ACTIVIDAD VOLCÁNICA ACTUAL Y MODERADO RETOQUE GLACIAR: cono volcánico, con actividad en los últimos 500 años (de acuerdo al Instituto Geofísico del Ecuador), que no fue recubierto totalmente por hielo y nieve durante los períodos glaciares cuaternarios y en el que, por tanto, el modelado glaciar se limita a la parte superior de la construcción. Perteneció al tipo denominado estratovolcán (grandes edificios volcánicos formados por alternancias de lavas y piroclastos).

CONO MUY BIEN CONSERVADO CON ACTIVIDAD VOLCÁNICA ACTUAL Y SIN RETOQUE GLACIAR: cono volcánico, con actividad en los últimos 500 años (de acuerdo al Instituto Geofísico del Ecuador), que no fue recubierto por hielo y nieve durante los períodos glaciares cuaternarios y en el que, por tanto, no existen formas ni depósitos glaciares. Perteneció al tipo denominado estratovolcán (grandes edificios volcánicos formados por alternancias de lavas y piroclastos).

CONO SIN ACTIVIDAD VOLCÁNICA ACTUAL E INTENSO RETOQUE GLACIAR: cono volcánico, sin actividad en los últimos 500 años (de acuerdo al Instituto Geofísico del Ecuador), que ha sido recubierto por hielo y nieve durante los períodos glaciares cuaternarios. Sus flancos aparecen excavados por valles glaciares, con frecuentes *morrenas* asociadas. Perteneció al tipo denominado estratovolcán (grandes edificios volcánicos formados por alternancias de lavas y piroclastos).

CONO SIN ACTIVIDAD VOLCÁNICA ACTUAL Y MODERADO RETOQUE GLACIAR: cono volcánico, sin actividad en los últimos 500 años (de acuerdo al Instituto Geofísico del Ecuador), que no fue recubierto totalmente por hielo y nieve durante los períodos glaciares cuaternarios y en el que, por tanto, la remodelación glaciar se limita a la parte superior de la construcción. Perteneció al tipo denominado estratovolcán (grandes edificios volcánicos formados por alternancias de lavas y piroclastos).

CONO SIN ACTIVIDAD VOLCÁNICA Y SIN HUELLAS GLACIARES: cono volcánico, sin actividad en los últimos 500 años (de acuerdo al Instituto Geofísico del Ecuador), que no fue recubierto por hielo y nieve durante los períodos glaciares cuaternarios y en el que, por tanto, no existen formas ni depósitos glaciares. Perteneció al tipo denominado estratovolcán (grandes edificios volcánicos formados por alternancias de lavas y piroclastos).

CONOS DESMENUZADOS: conos volcánicos, en los que aún se puede reconocer su estructura, constituidos mayoritariamente por piroclastos. Se originan por moderadas explosiones volcánicas con cantidades intermedias de gas y suelen tener un tamaño reducido.

CORDÓN ARENOSO FLUVIAL: bandas arenosas que suelen disponerse en el límite de las depresiones interfluviales pantanosas de la región Amazonía. Aparecen con un desarrollo de varios kilómetros, ancho de varios metros y están sobreelevados de 1 a 3 metros sobre el nivel del pantano.

CORDÓN LITORAL: barra de sedimentos, paralela u oblicua a la línea de costa, situada en las zonas intermareal y submareal.

CORNISA DE MESA O MESETA: abrupto de una *superficie de mesa* o de una *superficie de mesa disectada*, que limita con ella y que se sitúa inmediatamente por encima de la *vertiente de mesa*. Su límite inferior coincide con el estrato duro o resistente sobre el que se desarrolla la superficie de mesa.

CORNISA DE MESETA VOLCÁNICA: abrupto de una *superficie de meseta volcánica* o de una *superficie de meseta volcánica disectada*, que limita con ella y que se sitúa inmediatamente por encima de la *vertiente de meseta volcánica*.

CRÁTER: apertura, en forma de depresión circular o elíptica en planta, situada en la parte superior de un cono volcánico.

CUBETA GLACIAR: parte más baja del circo glaciar, profundizada o sobreexcavada por la acción del hielo.

CUBETA O CUENCA DE DEFLACIÓN: depresión cerrada, de dimensiones variables y planta redondeada, elíptica o arriñonada, que aparece en ambientes desérticos o semiáridos.

-D-

DEPÓSITO GLACIAR MODELADO POR ACCIÓN FLUVIAL: sedimentos de origen glaciar que no guarda su morfología inicial debido a la acción de las aguas de escorrentía, difusas o canalizadas.

DEPÓSITOS DE DESLIZAMIENTO, MASA DESLIZADA: material originado como consecuencia de un movimiento en masa a través de una superficie de rotura, plana o curva. Es un tipo particular de *coluvión reciente* o de *coluvión antiguo*, en el que aún se pueden apreciar indicios o evidencias de su génesis mediante dicho mecanismo.

DEPRESIÓN DE DECANTACIÓN: depresión endorreica, con acumulación de agua permanente o estacional, en la llanura aluvial antigua de la región Costa.

DEPRESIÓN LAGUNAR: depresión en la que el agua se acumula, de forma temporal o permanente, no ligada a valles fluviales ni terrazas (en estos emplazamientos se les denomina *áreas endorreicas en llanuras aluviales y terrazas*). Quedan asimismo excluidas de este término geofomas similares ligadas al medio glaciar o volcánico con denominaciones específicas (*laguna glaciar, cubeta glaciar, laguna en fondo de cráter o caldera*).

DIQUE O BANCO ALUVIAL: bandas de sedimentos que bordean el canal fluvial y buzan suavemente hacia la llanura de inundación. Se conocen también como diques naturales o motas ("levees", en inglés).

DOLINA, CAMPO DE DOLINAS: depresión cerrada, circular o elíptica, que se forma en la superficie de rocas karstificables (rocas calcáreas y evaporíticas). Sus dimensiones son variables, de orden métrico a hectométrico. Se pueden presentar aisladas o agrupadas.

DOMO VOLCÁNICO: elevación volcánica en forma de domo o cúpula, constituida por lavas viscosas empobrecidas en gases, acumuladas sobre la propia boca eruptiva y con muy escasa dispersión lateral.

DRUMLINS: sedimentos glaciares con forma de colinas alargadas, con su eje mayor paralelo a la dirección del movimiento del hielo.

-E-

ENCAÑONAMIENTO: forma de encajamiento fluvial, limitada por laderas de pendientes muy pronunciadas y desniveles superiores a 50 metros.

ESCARPE DE CUESTA MARINA: abrupto de una *superficie de cuesta marina* que limita con ella y que se sitúa inmediatamente por encima de la *vertiente de cuesta marina*. Su límite inferior coincide con el estrato duro o resistente sobre el que se desarrolla la *superficie de cuesta marina*.

ESCARPE DE DESLIZAMIENTO: cicatriz erosiva que representa la superficie de rotura de una masa deslizada, situada en la cabecera del deslizamiento.

ESCARPE DE FALLA: escarpe generado en el límite del bloque levantado con el bloque hundido de una falla, de considerable desarrollo lineal y expresión morfológica bien marcada. Es usual que dicha expresión morfológica se refleje mediante facetas triangulares o trapezoidales, que se desarrollen abanicos aluviales a su pie o que aparezcan otras formas características en función del contexto morfoestructural en que se localiza el escarpe.

ESCARPE DE MESA MARINA: abrupto de una *superficie de mesa marina* o de una *superficie de mesa marina disectada* que limita con ella y que se sitúa inmediatamente por encima de la *vertiente de mesa marina*. Su límite inferior coincide con el estrato duro o resistente sobre el que se desarrolla la *superficie de mesa marina* o la *superficie de mesa marina disectada*.

ESKER: cordón de arena y grava, originado por canales fluviales de deshielo.

ESPINAZO: resalte morfológico rocoso, de desarrollo predominantemente lineal.

-F-

FLANCOS SUPERIORES RECTILÍNEOS CUBIERTOS CON PROYECCIONES PIROCLÁSTICAS: recubrimiento de piroclastos en las zonas superiores de un edificio volcánico (de tipo estratovolcán), conformando segmentos de ladera sensiblemente rectilíneos.

FLUJO DE LODO: depósitos de lodos, o de lodos con fragmentos gruesos, originados por el desplazamiento de una masa de materiales que se han comportado como un fluido. Suelen presentar, en consecuencia, formas lobuladas en su parte frontal y ondulaciones en las partes anteriores.

FLUJO DE PIROCLASTOS: corriente de piroclastos de alta densidad, semifluida, que se desplaza a ras del suelo, en que las partículas están envueltas por gas a alta temperatura; cuando son ricas en fragmentos pumíticos y escoria, el depósito resultante se llama ignimbrita. En función de la temperatura de emplazamiento se pueden presentar sin consolidar, cementadas o soldadas, lo que proporciona expresiones morfológicas diferentes. Su distribución está controlada por la topografía del edificio volcánico del que proceden y la del entorno circundante, cubriendo parte de las laderas del cono y con tendencia a acumularse en valles y depresiones.

FONDO DE VALLE GLACIAR: forma producida por una masa de hielo canalizada, generalmente con perfil transversal en U y limitada por paredes de pendientes pronunciadas (*vertiente de valle glaciario*). A menudo la forma típica transversal en U queda enmascarada por una nivelación producida por un posterior remodelado fluvial.

FRENTE DE CHEVRON: abrupto de una *superficie de chevron*, que limita con ella y que se sitúa inmediatamente por encima de la *vertiente de chevron*. Su límite inferior coincide con el estrato duro o resistente sobre el que se desarrolla la *superficie de chevron*.

FRENTE DE CUESTA: abrupto de una *superficie de cuesta* o de una *superficie de cuesta disectada*, que limita con ella y que se sitúa inmediatamente por encima de la *vertiente de cuesta*. Su límite inferior coincide con el estrato duro o resistente sobre el que se desarrolla la superficie de cuesta.

-G-

GARGANTA: forma de encajamiento fluvial. Las laderas que limitan estas incisiones presentan pendientes muy pronunciadas y desniveles superiores a 15 metros.

GLACIS DE EROSIÓN: rampa similar a un *glacis de esparcimiento*, pero labrada sobre roca dura y, consecuentemente, sin depósito.

GLACIS DE ESPARCIMIENTO: rampa o superficie ligeramente cóncava y de baja inclinación que, en situación de piedemonte, enlaza un relieve con una llanura a partir de una rotura de pendiente en la ladera de la que arranca. Está formado por una delgada cobertera de depósitos detríticos.

GLACIS DE ESPARCIMIENTO DISECTADO: *glacis de esparcimiento* en que la escorrentía superficial se muestra concentrada y se aprecia un cierto grado de incisión en dichas formas de drenaje.

GLACIS-CONO DE ESPARCIMIENTO: *glacis de esparcimiento* que, en planta, presenta forma en segmento de cono o abanico.

-H-

HONDONADAS PANTANOSAS DE ORIGEN GLACIAR-PERIGLACIAR: zonas de drenaje deficiente, de características endorreicas o semiendorreicas, con suelos esponjosos, montículos almohadillados y otras microformas producto de la acción de los ciclos de hielo-deshielo. A veces se presentan capturadas por la red fluvial, tendiendo a perder su morfología original.

HORN: pico piramidal originado por la coalescencia de varios *circos glaciares*.

-I-

INSELBERG: colina aislada de laderas abruptas, que surge bruscamente en una zona de moderada o nula inclinación. Aunque aparecen con mayor frecuencia en las regiones tropicales, se presentan también en otros ambientes morfoclimáticos.

INTERFLUVIO DE CIMAS ESTRECHAS: geoforma de desarrollo lineal y estrecho, a ambos lados de una divisoria de aguas, que ocupa posiciones cimeras. Está caracterizado por la presencia de crestas o aristas agudas en su interior.

INTERFLUVIO DE CIMAS REDONDEADAS: geoforma de desarrollo lineal y estrecho, a ambos lados de una divisoria de aguas de perfil transversal suave y redondeado, que ocupa posiciones cimeras.

-K-

KAME: pequeñas colinas cónicas de grava y arena, originadas por sedimentación en cubetas de hielo y cavidades glaciares.

-L-

LAGUNA COLMATADA: depósito de antigua laguna.

LAGUNA EN FONDO DE CRÁTER O CALDERA: cuerpo de agua, permanente o semipermanente, que ocupa el fondo de un *cráter* volcánico o de una *caldera* volcánica.

LAGUNA GLACIAR: término genérico para designar cualquier tipo de laguna originada en ambiente glaciario o subglaciario. Se presentan con frecuencia asociadas a ciertas geoformas glaciares (*circo glaciario*, *cubeta glaciario*, *fondo de valle glaciario*, entre las más usuales).

LAHAR: colada de detritos o de barro, originada por agua, cenizas volcánicas y otros piroclastos. Estos depósitos se canalizan a través de la red de barrancos y cauces preexistentes.

LAPIAZ, CAMPO DE LAPIAZ: forma superficial labrada por erosión y disolución en rocas karstificables (calizas, dolomías, calcarenitas y rocas evaporíticas, principalmente), que da lugar a pequeños surcos o agujeros, con dimensiones que varían entre el orden centimétrico y métrico. Pueden llegar a ocupar considerables extensiones en macizos carbonáticos.

LLANURA DE DEPÓSITOS FLUVIO-LACUSTRES: superficie de escasa pendiente, con presencia de sedimentos resultantes de la superposición o yuxtaposición de las dinámicas fluvial y lacustre.

LLANURA DE DEPÓSITOS VOLCÁNICOS: planicie ubicada al pie de un edificio volcánico, con depósito de diferentes materiales piroclásticos arrastrados. A menudo llegan a comunicarse, mediante límites difusos, con el medio aluvial.

-M-

MACIZO ROCOSO: conjunto esencialmente rocoso de cierta extensión, que destaca sobre el entorno inmediato, desprovisto en la mayoría de su superficie de suelos, vegetación y depósitos superficiales.

MACROCOLUVIÓN: *coluvión reciente* o *coluvión antiguo* de grandes dimensiones. De forma convencional, se consideran como tales a aquellos que cuentan con una superficie superior a 140 hectáreas.

MANTO EÓLICO: acumulaciones de arenas de origen eólico en terrenos aplanados, con espesores que fluctúan entre unos centímetros y varios metros.

MARISMA, ESTUARIO: las marismas son llanuras intermareales en costas con oleaje de baja y moderada energía, surcadas por una red de canales, que pueden estar asociadas a estuarios (desembocaduras de valles sumergidas bajo el mar).

MESAS TRIANGULARES VOLCÁNICAS (PLANÈZES): facetas triangulares, en forma de rellanos horizontales o con ligera inclinación, que se producen en las laderas de los conos volcánicos, como consecuencia de la progresiva incisión de barrancos divergentes desde su zona de cumbre.

MORFOLOGÍA ABOLLADA: ladera o parte de la misma cuyo perfil longitudinal se encuentra repleto de pequeñas a medianas prominencias y que, en conjunto, irregularizan la superficie de la vertiente. Se deben a antiguos movimientos en masa superpuestos, a menudo superficiales, que afectan al regolito (alterita o saprolito) o al propio sustrato geológico si está formado por materiales de cierta plasticidad (arcillas o margas, principalmente).

MORRENA DE FONDO: *morrena* que cubre una llanura, un *fondo de valle glaciar* o un *valle glaciar colgado*.

MORRENA FRONTAL, ARCO MORRÉNICO: *morrena* originada en el frente de un glaciar; a veces llega a unirse con una *morrena lateral*, adquiriendo en planta una forma arqueada.

MORRENA LATERAL: *morrena* originada en el margen lateral del glaciar, a menudo adosada a la *vertiente de valle glaciar*.

MORRENAS: sedimento glaciar formado por materiales pobremente clasificados y heterométricos, que a menudo incluye grandes bloques en una matriz de grano fino. Se aplica este término cuando no se puede diferenciar claramente el tipo de *morrena* de que se trata (*morrena de fondo, morrena lateral o morrena frontal, arco morrénico*).

-N-

NEBKHAS: dunas obstaculizadas por la vegetación, que a menudo ocupan considerables extensiones.

NICHO DE NIVACIÓN: *circo glaciar* embrionario, de reducido tamaño, que puede aparecer en ambiente periglacial.

NIVEL LIGERAMENTE ONDULADO: planicie ondulada, característica de la llanura aluvial reciente e inundable de la región Costa.

NIVEL ONDULADO CON PRESENCIA DE AGUA: planicie ondulada, característica de la llanura aluvial reciente e inundable de la región Costa, con presencia temporal o permanente de agua en parte de su superficie.

NIVEL PLANO: planicie característica de la llanura aluvial reciente e inundable de la región Costa.

NIVELES ESTRUCTURALES SOBRE LAVAS ENDURECIDAS: superficies proporcionadas por materiales volcánicos resistentes a la erosión, normalmente de carácter lávico, aunque también las pueden proporcionar otros materiales volcánicos cementados o fuertemente consolidados.

-P-

PAN DE AZÚCAR: tipo particular de *inselberg*, con forma de domo más o menos puntiagudo, desarrollado en rocas masivas resistentes. Suelen presentarse en áreas de relativa estabilidad cortical y, aunque no son exclusivas de ningún ambiente morfoclimático, son más abundantes en áreas tropicales húmedas.

PANTANO, DEPRESIÓN PANTANOSA: área con drenaje deficiente, en la que el agua tiende a acumularse, en depresiones interfluviales. El término se reserva preferentemente para la región Amazonía.

PITONES O AGUJAS VOLCÁNICAS: masas de lava que rellenaron la chimenea de un volcán y permanecen como restos o testigos del mismo.

PLANICIE ARENOSA DE ORIGEN LAHÁRICO: planicie compuesta por material volcánico de textura predominantemente arenosa, que está o ha estado alimentada por un *lahar* o varios.

PLANICIE COSTERA: superficie plana o ligeramente inclinada hacia la costa, limitada por un pequeño escarpe. Está constituida por sedimentos marinos y eólicos.

PLANICIE INTERMONTANA: superficie a grandes rasgos horizontal, rodeada en su mayoría por relieves de carácter montañoso.

PLAYA MARINA: acumulación de arena, grava o una mezcla de ambas, situada en el límite del mar y el continente, en cuya dinámica interviene fundamentalmente el oleaje.

POLJE: depresión cerrada de grandes dimensiones (de orden kilométrico), con fondo plano y sensiblemente horizontal, característica de regiones kársticas.

-R-

RAMPAS DE PIEDEMONTE DE CONO VOLCÁNICO: superficies ligeramente cóncavas, que arrancan de la parte inferior de un *cono* volcánico y enlazan con una llanura.

RELIEVE COLINADO ALTO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos y con desniveles en su interior comprendidos entre 100 y 200 metros.

RELIEVE COLINADO BAJO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos y con desniveles en su interior comprendidos entre 15 y 25 metros.

RELIEVE COLINADO MEDIO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos y con desniveles en su interior comprendidos entre 25 y 100 metros.

RELIEVE COLINADO MUY ALTO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos y con desniveles en su interior comprendidos entre 200 y 300 metros.

RELIEVE COLINADO MUY BAJO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos y con desniveles en su interior comprendidos entre 5 y 15 metros.

RELIEVE EN RELLANOS Y APLANAMIENTOS INCLINADOS: relieve formado por una sucesión de superficies inclinadas, alternantes con segmentos de ladera con diferente inclinación o forma, de origen incierto o de difícil adscripción genética.

RELIEVE EN RELLANOS Y ONDULACIONES ESCALONADAS: relieve en gradas que da lugar a plataformas horizontales o subhorizontales, alternantes con segmentos de ladera de mayor inclinación, de origen incierto o de difícil adscripción genética.

RELIEVE LACUSTRE ONDULADO: área que delimita un conjunto de pequeñas depresiones lagunares o lagunas no mapeables, situada en llanuras aluviales (*valle fluvial, llanura de inundación*) o en terrazas fluviales (*terrazza media, terraza alta, terraza colgada, terrazas escalonadas, terrazas indiferenciadas*).

RELIEVE MONTAÑOSO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos y con desniveles en su interior de más de 300 metros.

RELIEVE ONDULADO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos. El desnivel interno de este relieve es inferior a 5 metros, por lo que da lugar a formas muy suaves.

RELIEVE VOLCÁNICO COLINADO ALTO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos, desarrollada sobre sustratos volcánicos no ligados a emisiones volcánicas recientes (generalmente, sustratos volcánicos pre-holocenos). Presenta, en su conjunto, un cierto grado de disección, con desniveles máximos en su interior comprendidos entre 100 y 200 metros.

RELIEVE VOLCÁNICO COLINADO BAJO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos, desarrollada sobre sustratos volcánicos no ligados a emisiones volcánicas recientes (generalmente, sustratos volcánicos pre-holocenos). Presenta, en su conjunto, un ligero grado de disección, con desniveles máximos en su interior comprendidos entre 15 y 25 metros.

RELIEVE VOLCÁNICO COLINADO MEDIO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos, desarrollada sobre sustratos volcánicos no ligados a emisiones volcánicas recientes (generalmente, sustratos volcánicos pre-holocenos). Presenta, en su conjunto, un cierto grado de disección, con desniveles máximos en su interior comprendidos entre 25 y 100 metros.

RELIEVE VOLCÁNICO COLINADO MUY ALTO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos, desarrollada sobre sustratos volcánicos no ligados a emisiones volcánicas recientes (generalmente, sustratos volcánicos pre-holocenos). La disección, en conjunto, le permite alcanzar desniveles máximos en su interior de entre 200 y 300 metros.

RELIEVE VOLCÁNICO COLINADO MUY BAJO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos, desarrollada sobre sustratos volcánicos no ligados a emisiones volcánicas recientes (generalmente, sustratos volcánicos pre-

holocenos). Presenta, en su conjunto, un ligero grado de disección, con desniveles máximos en su interior comprendidos entre 5 y 15 metros.

RELIEVE VOLCÁNICO MONTAÑOSO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos, desarrollada sobre sustratos volcánicos no ligados a emisiones volcánicas recientes (generalmente, sustratos volcánicos pre-holocenos). La disección, en conjunto, le permite alcanzar desniveles máximos en su interior de más de 300 metros.

RELIEVE VOLCÁNICO ONDULADO: forma de cierta extensión y continuidad, sin rasgos característicos, desarrollada sobre sustratos volcánicos no ligados a emisiones volcánicas recientes (generalmente, sustratos volcánicos pre-holocenos). El desnivel interno de este relieve es inferior a 5 metros, por lo que da lugar a formas muy suaves.

RELIEVES ESCALONADOS EN CAPAS INCLINADAS: relieves en gradas, resultantes de la erosión diferencial en rocas estratificadas con disposición monoclin.

RELIEVES ESCALONADOS, EN GRADERÍO: relieves en gradas, resultantes de la erosión diferencial en rocas estratificadas en disposición horizontal.

RELIEVES ESCALONADOS SOBRE CAPAS DE LAVA ENDURECIDA Y OTROS MATERIALES VOLCÁNICOS: relieves en gradas, resultantes de la erosión diferencial sobre materiales volcánicos en disposición horizontal o monoclin.

RESTOS DE SUPERFICIE ESTRUCTURAL: partes aisladas o separadas de una superficie estructural (*superficie de mesa, superficie de cuesta, superficie de chevron*, etc.) o en los que difícilmente se reconoce el condicionante estructural en su morfología.

ROCAS ABORREGADAS: conjunto de montículos rocosos, con tamaños que suelen oscilar entre el orden métrico y decamétrico. Presentan un perfil longitudinal asimétrico, con una vertiente de pendiente suave frecuentemente pulida y estriada, y otra irregular y a menudo escarpada. Estas formas están originadas por el movimiento del hielo sobre ellas y son características del modelado de erosión glaciar.

ROCAS DESMENUZADAS POR EL HIELO, CAMPOS Y RÍOS DE BLOQUES: forma debida a la acción de rotura del hielo sobre macizos rocosos, por efecto de la crioclastia. Da lugar a acumulaciones de fragmentos rocosos angulares, en distintas posiciones y localizaciones fisiográficas, algunas de ellas ocupando el fondo de valles y vaguadas.

ROCAS EN CRESTAS Y CUCHILLAS: afloramientos rocosos en ambiente glaciar-periglaciar, sin cobertura edáfica o muy escasa, con perfil muy quebrado y salientes puntiagudos. Se utiliza preferentemente esta geoforma para designar afloramientos rocosos de las características descritas, que no presentan ningún rasgo morfológico específico desde el punto de vista funcional, dinámico o genético.

-S-

SALIENTE DE VERTIENTE DE MESA: plataforma horizontal que sobresale del perfil de una *vertiente de mesa o meseta* y que suele corresponder con una intercalación en la serie sedimentaria de un paquete o nivel más resistente que los situados inmediatamente por encima y por debajo.

SALITRAL MARINO: áreas costeras naturales, poco profundas, de acumulación de agua salada. En ellas, la evaporación genera depósitos salinos que recubren su superficie.

SIMA: forma de conducción de las aguas subterráneas de desarrollo eminentemente vertical, abierta al exterior. Frecuente en regiones kársticas.

SUPERFICIE ALTA: superficie elevada con respecto a su entorno inmediato, de origen incierto o de difícil adscripción genética.

SUPERFICIE ALTA DISECTADA: *superficie alta*, en que la escorrentía superficial se muestra concentrada y se aprecia un grado de incisión de moderado a fuerte en dichas formas de drenaje.

SUPERFICIE DE CHEVRON: superficie de origen estructural, con una inclinación significativamente mayor que la *superficie de cuesta*, cuya geometría es coincidente con la de los estratos sobre los que se desarrolla.

SUPERFICIE DE CONO DE DEYECCIÓN: superficie correspondiente a un depósito fluvial con forma en planta que se aproxima a un segmento de cono; se extiende radialmente ladera abajo desde el punto en que el curso de agua abandona el área montañosa de la que procede el depósito. El término cono de deyección es equivalente al de abanico aluvial, al igual que el de cono de esparcimiento. En este proyecto, se reserva el término de cono de deyección para los aparatos de superficie reducida.

SUPERFICIE DE CONO DE DEYECCIÓN DISECTADO: *superficie de cono de deyección*, en que la escorrentía superficial se muestra concentrada y se aprecia un grado de incisión, de moderado a fuerte, en dichas formas de drenaje.

SUPERFICIE DE CONO DE ESPARCIMIENTO: superficie correspondiente a un depósito fluvial con forma en planta que se aproxima a un segmento de cono; se extiende radialmente ladera abajo desde el punto en que el curso de agua abandona el área montañosa de la que procede el depósito. El término cono de esparcimiento es equivalente al de abanico aluvial, al igual que el de cono de deyección. En este proyecto, se reserva el término de cono de esparcimiento para los aparatos de gran tamaño, como los que se desarrollan en los piedemontes de las Cordilleras Occidental y Real.

SUPERFICIE DE CONO DE ESPARCIMIENTO DISECTADO: *superficie de cono de esparcimiento*, en que la escorrentía superficial se muestra concentrada y se aprecia un cierto grado de incisión en dichas formas de drenaje.

SUPERFICIE DE CONO DE ESPARCIMIENTO MUY DISECTADO: *superficie de cono de esparcimiento*, en que se aprecia una alta densidad de formas de drenaje, con elevado grado de incisión.

SUPERFICIE DE CUESTA: superficie de origen estructural ligeramente inclinada, acorde con el buzamiento de los estratos sobre los que se desarrolla.

SUPERFICIE DE CUESTA DISECTADA: *superficie de cuesta* en que la escorrentía superficial se muestra concentrada y se aprecia un grado de incisión de moderado a fuerte en dichas formas de drenaje.

SUPERFICIE DE CUESTA MARINA: superficie ligeramente inclinada, acorde con el buzamiento de los estratos miopliocenos marinos sobre los que se desarrolla. Es una geoforma exclusiva de la región Costa.

SUPERFICIE DE EROSIÓN: aplanamiento, de carácter regional y heredado, resultante de los procesos de erosión y meteorización bajo condiciones climáticas y tectónicas relativamente estables. Estos aplanamientos cortan oblicuamente las estructuras geológicas del sustrato.

SUPERFICIE DE MESA MARINA: superficie de plana a ligeramente ondulada, elevada respecto al territorio circundante, desarrollada sobre materiales miopliocenos marinos horizontales, con cuya geometría es coincidente. Es una geoforma exclusiva de la región Costa.

SUPERFICIE DE MESA MARINA DISECTADA: *superficie de mesa marina* en que la escorrentía superficial se muestra concentrada y se aprecia un grado de incisión de moderado a fuerte en dichas formas de drenaje.

SUPERFICIE DE MESA O MESETA: superficie plana o ligeramente ondulada, elevada respecto al territorio circundante, desarrollada sobre rocas con estratificación horizontal, con cuya geometría es coincidente.

SUPERFICIE DE MESA O MESETA DISECTADA: *superficie de mesa o meseta* en que la escorrentía superficial se muestra concentrada y se aprecia un grado de incisión de moderado a fuerte en dichas formas de drenaje.

SUPERFICIE DE MESETA VOLCÁNICA: superficie plana u ondulada constituida por materiales volcánicos (con frecuencia de carácter lávico) y elevada respecto al entorno circundante.

SUPERFICIE DE MESETA VOLCÁNICA DISECTADA: *superficie de meseta volcánica* en que la escorrentía superficial se muestra concentrada y se aprecia un grado de incisión, de moderado a fuerte, en dichas formas de drenaje.

SUPERFICIE DE RELLENO: superficie de acumulación de sedimentos provenientes de los relieves circundantes. Presentan, por tanto, morfologías similares a las de una depresión y características propicias al desarrollo del endorreísmo.

SUPERFICIE DISECTADA: superficie con un grado de disección intermedio, de origen fluvial. Es una geoforma exclusiva de la región Costa, donde aparece asociada a una antigua llanura aluvial.

SUPERFICIE DISECTADA, NIVEL INFERIOR: superficie situada topográficamente por debajo de una *superficie de mesa o meseta*, labrada sobre un paquete o nivel de la misma secuencia sedimentaria que ésta. La escorrentía superficial se muestra concentrada y se aprecia un cierto grado de incisión en dichas formas de drenaje.

SUPERFICIE HORIZONTAL: superficie plana o ligeramente ondulada, próxima a la horizontal, de origen incierto o de difícil adscripción genética. Se utiliza, preferentemente, para indicar un rellano horizontal dentro de una ladera, a modo de hombrera.

SUPERFICIE HORIZONTAL DISECTADA: *superficie horizontal*, en que la escorrentía superficial se muestra concentrada y se aprecia un grado de incisión de moderado a fuerte en dichas formas de drenaje.

SUPERFICIE INCLINADA: superficie de perfil longitudinal rectilíneo y cierta inclinación, de origen incierto o de difícil adscripción genética. Se utiliza, preferentemente, para indicar una superficie de menor pendiente dentro de una ladera, a modo de hombrera inclinada; también para una forma de piedemonte sin posibilidad de adscripción a una geoforma más específica.

SUPERFICIE INCLINADA DISECTADA: *superficie inclinada*, en que la escorrentía superficial se muestra concentrada y se aprecia un grado de incisión de moderado a fuerte en dichas formas de drenaje.

SUPERFICIE INTERVENIDA: área alterada de forma artificial, en el que es imposible reconocer o asignar ninguna otra geoforma. Se incluyen en este término, especialmente, embalses y represas, canteras, excavaciones mineras o de otro tipo y rellenos diversos.

SUPERFICIE MUY DISECTADA: superficie con marcado grado de disección, de origen fluvial. Los cauces pueden llegar a encajarse en esta superficie, dando lugar a *barrancos*, *gargantas* y otras formas de incisión fluvial. Es una geoforma exclusiva de la región Costa, donde aparece asociada a una antigua llanura aluvial.

SUPERFICIE ONDULADA LACUSTRE: geoforma equivalente a *relieve lacustre ondulado*, pero localizada fuera de llanuras aluviales o terrazas fluviales.

SUPERFICIE POCO DISECTADA: superficie de origen fluvial, escasamente disectada, de plana a ondulada. Es una geoforma exclusiva de la región Costa, donde aparece asociada a una antigua llanura aluvial.

SUPERFICIE VOLCÁNICA ONDULADA: superficie de geometría ondulada, desarrollada sobre materiales volcánicos, independiente de la edad, tipo o génesis de los mismos.

SUPERFICIES DE PLANAS A LIGERAMENTE ONDULADAS SOBRE CANGAHUA: plataformas desarrolladas sobre depósitos piroclásticos, principalmente constituidos por cenizas volcánicas y lapilli del Cuaternario, incididas por barrancos que crean taludes y acantilados de muy fuerte inclinación. Son frecuentes en la zona septentrional del corredor interandino.

SUPERFICIES PLANAS INTERVENIDAS: con este término, exclusivo de la región Costa, se designa al área ocupada por camaroneras.

SUPERFICIES Y PLANOS ESTRUCTURALES ORIGINADOS EN CAPAS PLEGADAS: superficies cuya morfología está determinada por el plegamiento de las capas que conforman su sustrato.

-T-

TALUD DE DERRUBIOS: fragmentos rocosos que cubren de forma continua una ladera o una parte considerable de ella. A veces se originan por coalescencia lateral de varios *conos de derrubios*.

TERRAZA ALTA: superficie plana de origen fluvial, que se corresponde con el segundo nivel de terraza por encima del *valle fluvial, llanura de inundación*.

TERRAZA BAJA Y CAUCE ACTUAL (sobreexcavación del cauce en la llanura de inundación): en este proyecto, se considera bajo esta denominación a la franja que bordea e incluye al canal o canales fluviales, sometida a continuos cambios, con alto contenido en bloques y cantos. Se denominan también lechos móviles y forman parte de las llanuras de inundación. Son zonas no aptas para el aprovechamiento agrícola. También se incluyen bajo este término a canales fluviales de considerable anchura, no limitados por geoformas directamente asociadas al drenaje canalizado (es decir, que no discurren en el interior de *valles fluviales/llanuras de inundación, valles en V, gargantas o encañonamientos*) y que, por tanto, son los únicos elementos con los que se puede identificar al medio aluvial actual.

TERRAZA COLGADA: superficie plana de origen fluvial, con la que se designa tanto a aquellos niveles de terrazas que están claramente desconectados del valle fluvial como a niveles de terrazas que están situados topográficamente por encima de la denominada *terrazza alta*.

TERRAZA DE KAME: acumulación de arenas y gravas, que dan lugar a una superficie plana y un abrupto, de canales que discurren entre la pared de un valle glaciar y el borde lateral del hielo.

TERRAZA MEDIA: superficie plana de origen fluvial, que se sitúa inmediatamente por encima del nivel máximo de las aguas de un río (*valle fluvial, llanura de*

inundación), como resultado de la incisión del mismo. Aunque puede ser considerada en sentido estricto como una terraza baja, en este proyecto se ha utilizado esta denominación para guardar coherencia con la denominación utilizada en trabajos previos, del que este proyecto es continuación.

TERRAZAS ESCALONADAS: bajo esta denominación se incluyen dos o más niveles de terrazas que, por su reducido tamaño, no se pueden diferenciar cartográficamente.

TERRAZAS INDIFERENCIADAS: superficies planas de origen fluvial, en las que no se puede determinar el nivel del que se trata (*terrazza media, terraza alta, o terraza colgada*) y que, por tanto, no se pueden clasificar en ningún otro tipo. Bajo esta denominación también se incluyen las terrazas erosivas o terrazas rocosas, un tipo particular de terraza labrada sobre material rocoso.

TESTIGO DE CONO DE DEYECCIÓN: parte aislada o separada de un cono de deyección, que no conserva la morfología en planta característica de los mismos (ver *superficie de cono de deyección*). Puede presentar diferentes grados de disección en superficie.

TESTIGO DE CONO DE ESPARCIMIENTO: parte aislada o separada de un cono de esparcimiento, o que ya no conserva la morfología en planta característica de los mismos (ver *superficie de cono de esparcimiento*). Puede presentar diferentes grados de disección en superficie.

TESTIGO DE GLACIS DE ESPARCIMIENTO: parte de un *glacis de esparcimiento*, que no conserva completa la superficie entre el relieve del que procede y la llanura con la que originalmente enlazaba. Puede presentar diferentes grados de disección en superficie.

TOR: tipo particular de *inselberg*, con bloques apilados y fragmentados, cuya morfología está controlada por los sistemas de fracturación del macizo rocoso. Son más frecuentes en rocas de tipo granítico, aunque también pueden llegar a aparecer en otras litologías.

-V-

VALLE CIEGO: valle cuyo curso de agua superficial desaparece en un sumidero kárstico.

VALLE EN SACO: cabecera de valle, con aspecto de circo, en que el aporte de agua procede de un manantial kárstico.

VALLE EN V: valle fluvial con perfil transversal en forma de V, en que predomina la incisión vertical.

VALLE FLUVIAL, LLANURA DE INUNDACIÓN: franja de terreno asociada directamente a la dinámica fluvial y constituida por depósitos aluviales. Suele

discurrir en su interior un canal fluvial y el terreno que abarca está sometido, parcial o totalmente, a inundaciones con diferentes periodos de retorno.

VALLE GLACIAR COLGADO: valle glaciar en que la excavación producida por el hielo ha sido menor que la del valle glaciar principal en que desemboca o desembocaba, quedando su fondo a mayor altura.

VALLE INDIFERENCIADO: valle de fondo plano o de sección ligeramente en "U", con ausencia de dinámica fluvial permanente. Presenta un relleno de depósitos aluviales en los que el agua tiende a percolar y, en consecuencia, la escorrentía superficial tiene un escaso desarrollo.

VERTIENTE ABRUPTA: ladera con escasa disección y con pendiente habitualmente superior al 70%.

VERTIENTE ABRUPTA CON FUERTE DISECCIÓN: *vertiente abrupta*, en la que se aprecia una marcada disección en la totalidad o en gran parte de la geoforma.

VERTIENTE ABRUPTA DE DERRAMES VOLCÁNICOS TABULARES: tipo particular de *vertiente de meseta volcánica*, de perfil rectilíneo y pendiente pronunciada, que conecta tanto las zonas altas de Sierra con modelado glaciar -y los paisajes de Páramos- con las Vertientes externas de la Cordillera así como con las Vertientes y relieves superiores de las Cuencas Interandinas, con desniveles de hasta 400 metros.

VERTIENTE DE CHEVRON: ladera sobre la que culmina una *superficie de chevron*. Ambas geoformas están separadas por un *frente de chevron*, que puede ser o no mapeable.

VERTIENTE DE CUESTA: ladera sobre la que culmina una *superficie de cuesta*. Ambas geoformas están separadas por un *frente de cuesta*, que puede ser o no mapeable.

VERTIENTE DE CUESTA MARINA: ladera sobre la que culmina una *superficie de cuesta marina*. Ambas geoformas están separadas por un *eskarpe de cuesta marina*, que puede ser o no mapeable.

VERTIENTE DE LLANURA DE DEPÓSITOS FLUVIO-LACUSTRES: eskarpe o escalón morfológico que puede aparecer en una *llanura de depósitos fluvio-lacustres*.

VERTIENTE DE LLANURA DE DEPÓSITOS VOLCÁNICOS: eskarpe o escalón morfológico que puede aparecer en una *llanura de depósitos volcánicos*.

VERTIENTE DE MESA MARINA: ladera sobre la que culmina una *superficie de mesa marina* o una *superficie de mesa marina disectada*. Ambas geoformas, vertiente y superficie, están separadas por un *eskarpe de mesa marina*, que puede ser o no mapeable.

VERTIENTE DE MESA O MESETA: ladera sobre la que culmina una *superficie de mesa o meseta* o una *superficie de mesa o meseta disectada*. Ambas geoformas,

vertiente y superficie, están separadas por una *cornisa de mesa*, que puede ser o no mapeable.

VERTIENTE DE MESETA VOLCÁNICA: ladera culminada por una *superficie de meseta volcánica* o una *superficie de meseta volcánica disectada*. Ambas geoformas, vertiente y superficie, están separadas por una *cornisa de meseta volcánica*, que puede ser o no mapeable.

VERTIENTE DE PLANICIE INTERMONTANA: ladera que culmina en una *planicie intermontana*.

VERTIENTE DE SUPERFICIE DE EROSIÓN: ladera que culmina en una *superficie de erosión*.

VERTIENTE DE SUPERFICIE DE RELLENO: ladera de una *superficie de relleno*, formada por los mismos materiales de ella.

VERTIENTE DE VALLE GLACIAR: ladera de pendiente pronunciada, límite con el *fondo de valle glaciario*.

VERTIENTE HETEROGÉNEA: ladera de perfil mixto (cóncavo-convexo, rectilíneo-cóncavo, etc.) o irregular, escasamente disectada.

VERTIENTE HETEROGÉNEA CON FUERTE DISECCIÓN: ladera de perfil mixto (cóncavo-convexo, rectilíneo-cóncavo, etc.) o irregular, en la que se aprecia una marcada disección en la totalidad o en gran parte de la geoforma.

VERTIENTE O ABRUPTO DE LLANURA ANTIGUA: escarpe morfológico proporcionado por la antigua llanura aluvial de la región Costa. Está, por tanto, asociada a las geoformas *superficie poco disectada*, *superficie disectada* y *superficie muy disectada*.

VERTIENTE O ABRUPTO DE TERRAZA: se refiere al escarpe o escalón que caracteriza a cualquier tipo de terraza y que enlaza la superficie de un determinado nivel de terraza con el inmediatamente inferior o con la llanura aluvial.

VERTIENTE RECTILÍNEA: ladera de perfil longitudinal predominantemente rectilíneo, con escasa o nula disección.

VERTIENTE RECTILÍNEA CON ABRUPTOS: ladera de perfil longitudinal predominantemente rectilíneo, con presencia de una o más zonas de rotura de la pendiente, en las que se produce un incremento brusco de la inclinación general de la ladera.

VERTIENTE RECTILÍNEA CON FUERTE DISECCIÓN: ladera de perfil longitudinal predominantemente rectilíneo, en la que se aprecia una marcada disección en la totalidad o en gran parte de la geoforma.

VERTIENTE RECTILÍNEA CON SALIENTES ROCOSOS: ladera de perfil longitudinal predominantemente rectilíneo, en la que aparecen salientes rocosos dispersos que irregularizan la superficie de la vertiente.

VERTIENTE ROCOSA: ladera mayoritaria o totalmente rocosa, con muy baja presencia de suelo. No se incluyen en este término las vertientes rocosas de carácter estructural (ejemplos: *superficie de cuesta; superficie de chevron; barra o cresta estructural; resto de superficie estructural; superficies y planos estructurales originados en capas plegadas*).

VESTIGIOS DE EDIFICIOS VOLCÁNICOS: restos de estratovolcanes. El edificio volcánico es difícilmente reconocible o sólo se conserva una parte del mismo.

-Y-

YARDANGS: formas creadas por la erosión del viento en ambientes desérticos, que a veces se asemejan a las del casco de un barco invertido. De dimensiones muy variables, suelen presentarse agrupados, con sus ejes mayores paralelos a la dirección de los vientos dominantes. Se desarrollan en una gran variedad de sustratos litológicos e incluso en arenas eólicas.

ANEXO IV. ATRIBUTOS DE LAS GEOFORMAS

En el presente anexo se recoge una síntesis de las características y rangos de los diferentes atributos que se asignan a todas y cada una de las geoformas. Los primeros (Región, Dominio Fisiográfico y Contexto Morfológico) se refieren al encuadre en que se localiza cada una de las geoformas, dentro del sistema jerárquico de relieve adoptado. El resto (génesis, atributos geológicos, morfológicos, morfométricos y relacionados con el drenaje) describen diferentes aspectos que caracterizan o son inherentes a la geoforma identificada.

Se han elaborado, a lo largo de la realización del proyecto, un conjunto de procedimientos y manuales que forman parte de la metodología de la temática de Geomorfología y están disponibles para su consulta. En dichos documentos se desarrollan y complementan, entre otros, diferentes aspectos contemplados en el presente anexo.

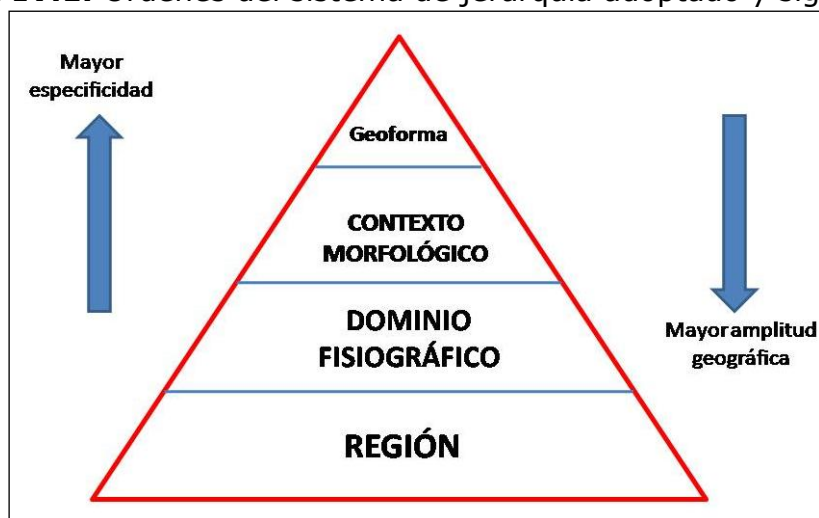
1. Atributos relacionados con el sistema de jerarquía del relieve: Región, Dominio Fisiográfico y Contexto Morfológico

El relieve y el paisaje físico se pueden concebir a través de un sistema que, en función de la escala espacial de referencia, permite distinguir áreas o unidades con características comunes y diferenciables de las contiguas a dicha escala de observación.

El sistema de jerarquización establecido se basa en el trabajo "Los paisajes naturales del Ecuador. Las regiones y paisajes del Ecuador" (Winckell, 1997). A partir de él se han realizado las necesarias adaptaciones para conseguir un modelo coherente y eficaz para los objetivos del trabajo de cartografía geomorfológica y geopedológica.

Los órdenes de jerarquía establecidos, del más general al de mayor detalle, son Región, Dominio Fisiográfico y Contexto Morfológico. Las Geoformas, unidades básicas de mapeo, representan el vértice superior de esta jerarquía (Figura IV.1). La agrupación espacial de un conjunto de geoformas adyacentes con ciertas características comunes (cobertura o no de depósitos piroclásticos, predominio de un sustrato geológico común, tipo de modelado o génesis que presentan, etc.) configura un determinado contexto.

Figura IV.1. Órdenes del sistema de jerarquía adoptado y significado



Fuente: CTN

Cada uno de estos órdenes o niveles se definen a continuación.

Región: Una Región, o sistema geoestructural, puede definirse como una gran unidad geomorfológica resultante de la evolución geológica y tectónica del área en que se encuadra, en la que se manifiestan características del medio físico comunes a todo el amplio territorio incluido en ella. Una Región, típicamente con una extensión del orden de 10^4 a 10^5 km², presenta, a esa escala de análisis, particularidades del relieve condicionadas por las grandes estructuras geológicas (accidentes tectónicos y plegamientos mayores) y su evolución a lo largo del tiempo.

Las tres regiones del Ecuador continental son Costa, Sierra y Amazonía.

Dominio Fisiográfico: Unidad territorial, que agrupa uno o más Contextos Morfológicos, característica de un determinado ambiente morfoclimático (p. ej., ambiente glaciar-periglaciar) o sistema morfogenético (p.ej., volcánico, litoral, aluvial); su diferenciación también se establece, a menudo, en base a unidades tectónicas y estructurales (p.ej., vertientes externas de las cordilleras, paisajes estructurales, grandes sistemas de piedemonte). Representan, en definitiva, un tipo de características del relieve que se diferencian claramente del espacio adyacente y que se localizan en un marco geográfico definido, continuo y de considerable extensión, del orden de 10^3 a 10^4 km².

Para el conjunto de la zona de estudio del proyecto, se han considerado ocho dominios fisiográficos en la región Costa, siete dominios fisiográficos en la región Sierra y tres dominios fisiográficos en la región Amazonía.

Contexto Morfológico: Territorio con características comunes en cuanto al tipo general de modelado y fisiografía, en el que suele predominar un tipo de sustrato geológico o de formación superficial y muy a menudo caracterizado complementariamente por la presencia generalizada o por la ausencia de cobertura piroclástica. Su extensión fluctúa en órdenes de magnitud de entre 10^2 a 10^3 km².

Agrupan siempre a distintas geoformas, algunas de las cuales son más frecuentes o características del Contexto Morfológico definido. Los contextos pueden hacer referencia, por ejemplo, a vertientes o relieves estructurales sobre determinadas litologías, a construcciones de tipo estrato-volcán, a piedemontes proximales o piedemontes distales con o sin cobertura piroclástica, o a vertientes homogéneas sobre granitos sin cobertura piroclástica.

Los Contextos Morfológicos, incorporados para cada Dominio Fisiográfico, suponen un total de cincuenta y uno para el conjunto de la zona de estudio del proyecto.

En el Cuadro IV.1 se muestran todos los Contextos Morfológicos de cada Dominio Fisiográfico y Región.

Cuadro IV.1. Regiones, Dominios Fisiográficos y Contextos Morfológicos considerados en el área de estudio.

REGIÓN SIERRA	
DOMINIO FISIOGRAFICO:VERTIENTES EXTERNAS DE LA CORDILLERA OCCIDENTAL	
CONTEXTOS MORFOLÓGICOS	Relieves diversificados sobre materiales volcánicos antiguos, con cobertura piroclástica (Cordillera Occidental)
	Relieves diversificados sobre materiales volcánicos antiguos, sin cobertura piroclástica (Cordillera Occidental)
	Zonas deprimidas o abrigadas y primeras estribaciones de la vertiente occidental, sin cobertura piroclástica (Cordillera Occidental)
	Vertientes homogéneas sobre granitos y granodioritas, con cobertura piroclástica (Cordillera Occidental)
	Vertientes homogéneas sobre granitos y granodioritas, sin cobertura piroclástica (Cordillera Occidental)
	Vertientes de carácter estructural sobre rocas volcano-sedimentarias y metamórficas, con cobertura piroclástica (Cordillera Occidental)
	Cuencas deprimidas con relieves colinares sobre rellenos volcano-sedimentarios, con cobertura piroclástica (Cordillera Occidental)
	Relieves escarpados sobre rocas metamórficas, sin cobertura piroclástica (Cordillera Occidental)
	Relieves y estribaciones meridionales de la vertiente occidental, sin cobertura piroclástica (Cordillera Occidental)

DOMINIO FISIAGRÁFICO: VERTIENTES EXTERNAS DE LA CORDILLERA REAL	
CONTEXTOS MORFOLÓGICOS	Relieves escarpados sobre rocas metamórficas, con cobertura piroclástica (Cordillera Real)
	Relieves escarpados sobre rocas metamórficas, sin cobertura piroclástica (Cordillera Real)
	Vertientes homogéneas sobre granitos y granodioritas, con cobertura piroclástica (Cordillera Real)
	Vertientes homogéneas sobre granitos y granodioritas, sin cobertura piroclástica (Cordillera Real)
DOMINIO FISIAGRÁFICO: CIMAS FRÍAS DE LAS CORDILLERAS OCCIDENTAL Y REAL	
CONTEXTOS MORFOLÓGICOS	Paisajes glaciares
	Paisajes de páramo con modelado periglacial y huellas glaciares poco marcadas
	Paisajes de páramo con modelado eólico
	Relieves de los márgenes de las cimas frías
DOMINIO FISIAGRÁFICO: SISTEMA VOLCÁNICO	
CONTEXTOS MORFOLÓGICOS	Vestigios de edificios volcánicos muy destruidos, difícilmente identificables
	Construcciones de tipo estrato-volcán y formas asociadas
DOMINIO FISIAGRÁFICO: VERTIENTES Y RELIEVES DE CUENCAS INTERANDINAS	
CONTEXTOS MORFOLÓGICOS	Vertientes y relieves superiores de las cuencas interandinas, con cobertura piroclástica (Sierra Norte)
	Vertientes y relieves superiores de las cuencas interandinas, sin cobertura piroclástica (Sierras Central y Meridional)
	Macizos internos de la Sierra Sur sobre litología indiferenciada, sin cobertura piroclástica
	Macizos internos de la Sierra Sur sobre granitos y granodioritas, sin cobertura piroclástica
	Vertientes y relieves inferiores de las cuencas interandinas, con cobertura piroclástica. Sierra Norte
	Vertientes y relieves inferiores de las cuencas interandinas, sin cobertura piroclástica. Sierra Sur
DOMINIO FISIAGRÁFICO: RELIEVES DE FONDO DE CUENCAS INTERANDINAS	
CONTEXTOS MORFOLÓGICOS	Relieves de fondo de cuencas interandinas con rellenos volcano-sedimentarios y piroclásticos
	Relieves de fondo de cuencas interandinas sin cobertura piroclástica

DOMINIO FISIOGRAFICO: MEDIO ALUVIAL DE SIERRA	
CONTEXTO MORFOLÓGICO	Medio aluvial de Sierra
REGIÓN AMAZONÍA	
DOMINIO FISIOGRAFICO: ZONA SUBANDINA	
CONTEXTOS MORFOLÓGICOS	<p>Cordillera del Napo: paisajes estructurales, calcáreos y relieves periféricos, con cobertura de cenizas volcánicas</p> <p>Cordillera del Cutucú: relieves sobre rocas calcáreas y areniscas, con y sin formas estructurales. Sin cobertura de cenizas volcánicas</p> <p>Cordillera del Cóndor: relieves accidentados principalmente sobre granitos y modelado estructural sobre areniscas. Sin cobertura de cenizas volcánicas</p> <p>Corredores, depresiones (Cosanga, Limón-Gualaquiza y Zumba) y vertientes bajas marginales</p> <p>Estribaciones orientales subandinas: relieves sobre arcillas y areniscas (parcialmente fosilizadas por las formaciones de piedemonte)</p>
DOMINIO FISIOGRAFICO: AMAZONIA PERIANDINA	
CONTEXTOS MORFOLÓGICOS	<p>Piedemontes próximos, con cobertura de cenizas volcánicas recientes</p> <p>Piedemontes distales, sin cobertura de cenizas volcánicas</p> <p>Colinas periandinas occidentales</p> <p>Colinas periandinas orientales</p>
DOMINIO FISIOGRAFICO: MEDIO ALUVIAL AMAZÓNICO	
CONTEXTO MORFOLÓGICO	Medio aluvial amazónico
REGIÓN COSTA	
DOMINIO FISIOGRAFICO: RELIEVES ESTRUCTURALES SOBRE SEDIMENTOS Terciarios	
CONTEXTO MORFOLÓGICO	Mesas muy disectadas y restos de relieves tabulares sobre limolitas y areniscas culminantes
DOMINIO FISIOGRAFICO: GRAN CONO TABULAR DE LA LLANURA COSTERA Y LLANURA ALUVIAL ANTIGUA	
CONTEXTOS MORFOLÓGICOS	<p>Gran cono tabular de la llanura costera</p> <p>Testigos disectados de depósitos aluviales encaramados</p> <p>Llanura aluvial antigua</p> <p>Superficies onduladas y transición a la llanura aluvial reciente</p>

DOMINIO FISIOGRAFICO: PIEDEMONTE ANDINO OCCIDENTAL	
CONTEXTOS MORFOLÓGICOS	Conos de esparcimiento y formas de piedemonte proximales, en contacto con la vertiente andina occidental
	Conos de esparcimiento y formas de piedemonte distales, planos a poco disectados
DOMINIO FISIOGRAFICO: PIEDEMONTE COSTERO	
CONTEXTO MORFOLÓGICO	Glacis de los piedemontes costeros
DOMINIO FISIOGRAFICO: BAJA LLANURA ALUVIAL INUNDABLE DE LA COSTA	
CONTEXTO MORFOLÓGICO	Llanura aluvial reciente
DOMINIO FISIOGRAFICO: MEDIO ALUVIAL COSTERO	
CONTEXTO MORFOLÓGICO	Medio aluvial costero
DOMINIO FISIOGRAFICO: CORDILLERAS COSTERAS SOBRE ROCAS VOLCÁNICAS ANTIGUAS	
CONTEXTO MORFOLÓGICO	Cerros testigos de la llanura aluvial reciente
DOMINIO FISIOGRAFICO: MEDIO LITORAL	
CONTEXTOS MORFOLÓGICOS	Llanura y depresión costera de Arenillas
	Formas y depósitos fluvio-marinos

Fuente: CTN, basada en Winckell, 1997

Cada uno de los Contextos Morfológicos definidos pertenece a un solo Dominio Fisiográfico. Y, a su vez, cada Dominio Fisiográfico, está incluido en una sola región. De esta forma, determinando el Contexto Morfológico en que se incluye un conjunto de geoformas espacialmente contiguas quedan directamente asignados los niveles superiores de la jerarquía.

Tres aspectos deben tenerse especialmente en cuenta para la delimitación de un Contexto Morfológico:

- Muchas geoformas no son exclusivas de un Contexto Morfológico concreto (p.ej., coluviones, vertientes, formas poligénicas, etc.).
- Aunque hay formas más características y/o abundantes de un determinado contexto (p.ej., formas y depósitos glaciares en *Paisajes glaciares* o en *Paisajes de páramo con modelado glaciar y huellas glaciares poco marcadas*), pueden aparecer en otros Contextos Morfológicos (en el caso anterior, por ejemplo, por tratarse de formas paleoclimáticas heredadas).
- Los contextos morfológicos se conciben como áreas de continuidad cartográfica, favoreciendo que no existan "islas" pequeñas de otros Contextos Morfológicos en su interior.

El último escalón en esta jerarquía, de menor amplitud geográfica y mayor especificidad en su definición, está ocupado por el orden correspondiente a las geoformas.

Una **Geoforma** (o Unidad Geomorfológica) se puede definir como una porción del territorio, identificable con respecto a las de su entorno inmediato desde el punto de vista perceptivo, que presenta características homogéneas en cuanto a su génesis (procesos formadores), morfología (forma del terreno), morfometría (o análisis cuantitativo del relieve: pendiente, desnivel relativo, longitud de vertiente), procesos morfodinámicos actuantes y material constitutivo (formación geológica o depósito superficial sobre la que se asienta).

Son las unidades básicas de mapeo. El tamaño mínimo para su representación es de 1 hectárea, con órdenes típicos de magnitud de entre 5 a 10 hectáreas hasta 10² km² para las geoformas mayores.

Una Geoforma debe cumplir con los siguientes requisitos:

- Es fácilmente reconocible, tanto a partir de imágenes aéreas adecuadas que permitan la visión tridimensional como en el propio terreno.
- Sus límites representan cambios netos en las características del relieve o, cuando no son suficientemente claros, se determinan a partir del cambio en ciertos parámetros que no siempre tienen expresión en la morfología (formaciones geológicas subyacentes, por ejemplo).
- Sus dimensiones son convenientes para la escala del mapa y para el estudio edafológico posterior, de tal manera que proporcionan una información adecuada para este objetivo y no se crean multitud de recintos o polígonos de escaso significado.

Ejemplos de geoformas (o unidades geomorfológicas) son: valle en V; superficie de cono de esparcimiento; relieve lacustre ondulado; coluvión reciente; fondo de valle glaciar; rampa de piedemonte de cono volcánico; cordón litoral; aplanamiento kárstico; colinas en media naranja; manto eólico; superficie de cuesta; relieve colinado medio; superficie horizontal disectada; superficie intervenida.

1.1. Justificación del sistema de jerarquía de relieve adoptado

Los órdenes de jerarquía adoptados suponen un cambio con respecto a la sistemática llevada a cabo en la cartografía geomorfológica realizada por el Instituto Espacial Ecuatoriano, IEE (exCLIRSEN), cuyos trabajos son predecesores de éste. Dicho organismo, para encuadrar las geoformas en un nivel superior de cierta homogeneidad, sólo consideró a las que denominó Unidades Ambientales, sin otros niveles o escalones. La modificación llevada a cabo en el presente proyecto supone una estructuración de la información geomorfológica en varios niveles jerárquicos (Contexto Morfológico, Dominio Fisiográfico y Región), que atienden a una categorización del relieve en función de la escala de análisis y que, por tanto, contribuye a una mejor comprensión del mismo.

Por otra parte, aunque las anteriormente denominadas Unidades Ambientales equivalen, en algunos casos, a los designados en este trabajo como Contextos Morfológicos (por ejemplo, Relieves de los márgenes de las cimas frías era una Unidad Ambiental y ahora es considerado un Contexto Morfológico, con idéntico nombre), existen otras situaciones en que dichas Unidades Ambientales parecen ajustarse mejor a una categoría de mayor amplitud geográfica, el Dominio Fisiográfico. Es el caso, por ejemplo, de la Unidad Ambiental Vertientes externas de la Cordillera Real, que en este trabajo ya es tratado como Dominio Fisiográfico, en el que se incluyen cuatro diferentes Contextos Morfológicos.

2. Atributo relacionado con la génesis de la geoforma

El grupo genético indica el tipo general de modelado característico de cada tipo de geoforma. Una denominación de geoforma siempre se atribuye, por tanto, a un determinado grupo genético.

Las principales características de los trece grupos genéticos se sintetizan en el Cuadro IV.2.

Cuadro IV.2. Grupos genéticos y características de los mismos

GRUPO GENÉTICO	CARACTERÍSTICAS GENERALES
Fluvial	Formas y depósitos ligados a ríos y al flujo de agua habitualmente encauzada. También se incluyen formas resultantes de la erosión generalizada por agua
Fluvio-lacustre	Formas y depósitos ligados a lagos, lagunas y áreas endorreicas, incluyendo depresiones con acumulación de agua esporádica, temporal o permanente
Laderas	Formas y depósitos relacionados con la evolución y dinámica de las laderas o vertientes
Glaciar y periglacial	Formas y depósitos producidos por la acumulación de hielo (glaciares) y en las zonas de su periferia o en las que dominan los ciclos de hielo y deshielo del terreno y/o la existencia de permafrost (periglaciares)
Volcánico	Formas y depósitos tanto asociados directa o indirectamente a edificios volcánicos recientes como relieves que aparecen sobre sustrato volcánico
Marino	Formas y depósitos relacionados tanto con la dinámica litoral actual y reciente, como formas relacionadas con depósitos marinos antiguos
Kárstico	Formas desarrollados principalmente sobre rocas calcáreas (calizas, dolomías, calcarenitas) y evaporítico-salinas, con un característico modelado
Meteorización	Formas características producto de una intensa meteorización química
Eólico	Formas y depósitos producidos por la acción del viento
Estructural	Modelados resultantes de la interacción entre los diversos procesos erosivos y la litología y estructura de las rocas

Tectónico-erosivo	Formas sin rasgos característicos (geofomas banales), no ligadas a ningún sustrato litológico concreto, de cierta extensión y continuidad. Las geofomas incluidas en este grupo han sido modeladas por una erosión relativamente uniforme en su conjunto, generalmente sobre materiales que habían sido con anterioridad elevados tectónicamente
Poligénicas	Formas y depósitos que tienen su origen en dos o más grupos genéticos o que son de difícil adscripción a uno de ellos
Otras	Se incluyen en este grupo geofomas de definición poco precisa, difícilmente representables por sus propias características y modo de aparición o áreas de fuerte intervención antrópica que impiden reconocer la geofoma original o representarla

Fuente: CTN

3. Atributos geológicos: formación geológica y litología

Una *formación geológica* (sensu stricto) es una unidad litoestratigráfica constituida por un conjunto de rocas claramente diferenciables de las adyacentes o próximas por sus características litológicas, suficientemente distintivas como para permitir esa diferenciación. Las *formaciones geológicas* (sensu stricto) se definen en su localidad tipo (de donde, generalmente, reciben su nombre: Formación Tarqui, Formación Tena). Además de caracterizarlas por la litología, se describe su contenido paleontológico si es el caso (que permitirá encuadrarlas en la escala cronoestratigráfica), potencia, extensión y variación lateral, así como sus relaciones con otras formaciones geológicas supra e infrayacentes.

La unión de dos o más *formaciones geológicas* contiguas asociadas, que presentan un cierto número de características litológicas comunes, se denomina *grupo* (sensu stricto). Las *formaciones geológicas*, por su parte, se pueden dividir, total o parcialmente, en unidades de rango menor, llamadas *miembros*.

Cuando estos cuerpos rocosos, a pesar de que hayan podido ser considerados por algunos autores como *formaciones geológicas*, *miembros* o *grupos*, no cumplen con los criterios seguidos internacionalmente para considerarlos bajo tales denominaciones, la tendencia es utilizar el término genérico de "unidad".

En este trabajo se considera el término "formación geológica" en sentido amplio, o informal: se incluyen en esta categoría general las *formaciones geológicas*, *grupos* y "unidades" que así fueron consideradas en la cartografía geológica utilizada como referencia o insumo principal (cartografía geológica 1:100.000 o 1:250.000 proporcionada por el INIGEMM al inicio de este proyecto, en febrero de 2014).

También se incluyen bajo esta categoría diferentes tipos de *formaciones* o *depósitos superficiales*: una formación o depósito superficial es un cuerpo sedimentario, de espesor limitado, normalmente del orden de la decena de metros, que recubre el sustrato geológico, sin guardar relación geométrica con él; habitualmente están poco

o nada consolidados y/o compactados y pertenecen al Cuaternario (<1,8 millones de años). Ejemplos de formaciones superficiales son: depósitos aluviales; depósitos coluviales; depósitos glacio-lacustres. Otras formaciones superficiales pueden denominarse, incluso, con el nombre de una localidad o topónimo donde aparecen y su litología o tipo litológico dominante (por ejemplo, ceniza del Tungurahua o volcano-sedimentos del Quilotoa).

Bajo estas consideraciones, para toda el área de estudio se han establecido un total de 236 formaciones geológicas (en sentido amplio del término) para el total del área de estudio. A cada una de estas formaciones se les ha asociado una descripción litológica, de acuerdo a la que aparece en las cartografías geológicas anteriormente referidas, completando y contrastando dicha descripción con los principales léxicos estratigráficos del país disponibles en el momento de establecer estas relaciones (Bristow y Hoffstetter, 1977; Duque, 2000).

La asignación de los atributos "formación geológica" y "litología" se realiza, por tanto, a través del primero de estos atributos. Aunque la referencia principal es la cartografía geológica 1:100.000 (o 1:250.000) del INIGEMM u organismos predecesores, también se utilizan como insumos otras cartografías geológicas (ver apartado 2.2.1.2. Insumos complementarios, de la Memoria) cuando se deduce que éstas son de mejor calidad o precisión. Asimismo, se realizan modificaciones cuando existen evidencias, en campo o mediante la propia fotointerpretación, de una "formación geológica" concreta diferente a la proporcionada por cualquiera de los insumos geológicos.

En el Cuadro IV.3 se muestran algunos ejemplos de formaciones geológicas o depósitos superficiales, con el código asignado y la descripción del tipo de roca o sedimento.

Cuadro IV.3. Ejemplos de formaciones geológicas o depósitos superficiales, símbolos asignados y descripción litológica correspondiente

FORMACIÓN GEOLÓGICA O DEPÓSITO SUPERFICIAL	(*)	DESCRIPCIÓN DEL TIPO DE ROCA O SEDIMENTO
Depósitos de ladera	Q_{dl}	Gravas y bloques de angulosos a subangulosos, con o sin mezcla irregular y en proporciones variables de elementos finos (limos, arcillas y arenas)
Volcano-sedimentos del Quilotoa	Q_{dvQ}	Tobas bien estratificadas, con frecuente carácter lacustre y alternantes con cenizas y lapilli
Conglomerados Zarapullo	P_{za}	Guijarros y cantos rodados pobremente estratificados en matriz areno-limosa
Formación Borbón	PI_B	Areniscas de grano grueso en bancos, con intercalaciones de argilita y conglomerados en la base
Formación Mangán	Mio_{Mn}	Limolitas, lutitas y areniscas de grano fino interestratificadas; lutitas con vetas de carbón; areniscas de grano grueso y conglomeráticas
Formación Playa Rica	Ole_r	Lutitas grises o negras laminadas, con intercalaciones de areniscas
Formación Ostiones	Eo_{os}	Lutitas duras, grises a pardas; tobas y arcillas silíceas hacia muro
Formación Tiyuyacu	Pal_{Ty}	Conglomerado de cuarzo, lutita y chert en matriz areno-limosa; areniscas con intercalaciones de lutitas rojas, grises y verdes
Grupo Alamor	M_{al}	Lutitas, areniscas, arcillas y limos estratificados, localmente con ligero metamorfismo
Batolito de Zamora	J_{abs}	Granitoides
Unidad Piedras	Pz_{pi}	Anfibolitas gneísicas de grano fino a grueso y esquistos verdes
Granito de Abitagua	IN G_{Ab}	Granito (monzogranito de biotita, de grano grueso y color rosado)
Gabro	IN G_a	Gabro

Fuente: CTN, a partir de: cartografías geológicas oficiales 1: 100.000 y 1:250.000 del INIGEMM y organismos predecesores; Bristow y Hoffstetter, 1977

(*) Nota: Los símbolos empleados para cada una de las formaciones geológicas o depósitos superficiales no tienen carácter oficial, aunque para ello se ha tenido en cuenta la simbología utilizada en publicaciones de amplio reconocimiento y uso: hojas geológicas 1:100.000 y 1:250.000 publicadas por el INIGEMM u organismos predecesores y Léxico estratigráfico del Ecuador (Bristow y Hoffstetter, 1977). Especialmente para depósitos superficiales y otros

grupos litológicos que no tienen reconocimiento de formación, así como para ciertas formaciones geológicas, se ha acordado la adopción de códigos propios, siguiendo criterios análogos a los utilizados en dichos trabajos de referencia.

En los códigos la primera o primeras letras hacen referencia a la edad: Q= Cuaternario, P=Pleistoceno, Pl=Plioceno, Mio=Mioceno, Oli=Oligoceno, Eo= Eoceno, Pal=Paleoceno, K=Cretácico, J=Jurásico, Pz=Paleozoico, mientras que los subíndices se refieren al tipo de depósito superficial (dl=depósitos de ladera; dvQ=depósitos volcánicos del Quilotoa) o al nombre de la "formación geológica" (za=Zarapullo; Bb=Borbón; Mn=Mangán, etc.). Los símbolos que inician su denominación con IN se refieren a cuerpos intrusivos sin asignación de edad.

4. Atributos morfológicos: forma de la cima, de la vertiente y del valle

Los atributos morfológicos, de carácter descriptivo, hacen referencia a variables que ayudan a describir la forma del relieve de la unidad geomorfológica delimitada. Se incluyen los siguientes (Cuadro IV.4):

- Forma de la cima
- Forma de la vertiente
- Forma del valle

Cuadro IV.4. Categorías de formas de cima, vertiente y valle

FORMA DE LA CIMA	FORMA DE LA VERTIENTE	FORMA DEL VALLE
Aguda	Cóncava	En U
Redondeada	Convexa	En V
Plana	Rectilínea	Plano
Otras	Mixta	Otras
No Aplicable	Irregular	No Aplicable
	Otras	
	No Aplicable	

Fuente: CLIRSEN, 2012

5. Atributos morfométricos: desnivel relativo, longitud de vertiente y pendiente

Los atributos morfométricos se refieren a variables susceptibles de medida y que contribuyen a caracterizar el recinto o polígono identificado desde el punto de vista del análisis cuantitativo del relieve que proporciona la geoforma. Los atributos de este tipo son:

- Desnivel relativo
- Longitud de vertiente
- Pendiente

La asignación de todos estos atributos está automatizada, tal como se explica en el documento "Atributos de las geoformas, asignación de atributos y sistema de validación", en base a los datos que proporciona el MDT. No obstante, el fotointérprete los puede modificar si considera que no se ajustan a lo observado o son de carácter anómalo o inexacto.

El *desnivel relativo* corresponde a la altura existente entre la parte más baja, generalmente el cauce de los ríos, quebradas o incisiones (nivel base) y la parte más alta de las unidades geomorfológicas (CLIRSEN, 2012). Las categorías o rangos establecidos son las que se muestran en el Cuadro IV.5.

Cuadro IV.5. Categorías de desnivel relativo

CLASE	DESNIVEL RELATIVO
1	0 - 5 m
2	>5 - 15 m
3	>15 - 25 m
4	>25 - 50 m
5	>50 - 100 m
6	>100 - 200 m
7	>200 - 300 m
8	>300 m
NO APLICABLE	

Fuente: CLIRSEN, 2012

La *longitud de vertiente* corresponde a la distancia inclinada existente entre la parte más alta y la más baja de una unidad geomorfológica (IEE, 2012). Las categorías o rangos establecidos se muestran en el Cuadro IV.6.

Cuadro IV.6. Categorías de longitud de vertiente

CLASE	TIPO	LONGITUD DE VERTIENTE
1	Muy corta	< 15 m
2	Corta	>15-50 m
3	Moderadamente larga	>50-250 m
4	Larga	>250-500 m
5	Muy larga	>500 m
NO APLICABLE		

Fuente: CLIRSEN, 2012

La *pendiente* es el grado de inclinación de las geoformas, con relación a la horizontal, expresado en porcentaje (IEE, 2012). Se han establecido diez clases o rangos de pendientes de pendiente (Cuadro IV. 7).

Cuadro IV.7. Categorías de pendiente

CLASE	TIPO	PENDIENTE (%)
1	Plana	0-2
2	Muy suave	>2 - 5
3	Suave	>5 - 12
4	Media	>12 - 25
5	Media a fuerte	>25 - 40
6	Fuerte	>40 - 70
7	Muy fuerte	>70 - 100
8	Escarpada	> 100 - 150
9	Muy escarpada	> 150 - 200
10	Abrupta	> 200
NO APLICABLE		

Fuente: CLIRSEN, 2012

6. Atributos relacionados con el drenaje

Son dos las variables o atributos que se refieren al drenaje: la forma de drenaje y la densidad de drenaje. Ambas variables proporcionan información indirecta sobre el sustrato (litología y estructura) y/o el tipo de modelado al que está, o ha estado, sometida la geoforma. Las categorías consideradas para cada uno de estos atributos se recogen en los Cuadros IV.8 y IV.9.

La forma de drenaje se asigna por fotointerpretación, mientras que la densidad de drenaje (relación entre la longitud total de cauces que atraviesan un área dada y la

superficie de dicha área: Horton, 1945; Strahler, 1952; Strahler, 1954) se obtiene automáticamente.

Las herramientas para generar la red de drenaje son ArcGIS 10, ArcHydro y ETGeowizard.

Cuadro IV.8. Categorías de tipo de drenaje

TIPOS DE DRENAJE
Dendrítico
Subdendrítico
Anastomosado
Meándrico
Paralelo
Enrejado
Rectangular
Angular
Radial
Asimétrico
Subparalelo
Pinnado
Otras
No Aplicable

Fuente: CLIRSEN, 2012

Cuadro IV.9. Categorías de densidad de drenaje

CLASE O TIPO	DENSIDAD
Drenaje grueso (baja densidad)	<5 km/km ²
Drenaje medio (media densidad)	5-12 km/km ²
Drenaje fino (alta densidad)	>12 km/km ²
NO APLICABLE	

Fuente: CTN

Bibliografía citada en el anexo

Bristow, C.R., y Hoffstetter, R., 1977. Lexique Stratigraphique International, vol. V. Amérique Latine, Fasc. 5 a 2: Ecuador. *Centre National de la Recherche Scientifique (CNRS)*. París, 410 p.

CLIRSEN, 2012. Proyecto: "Generación de Geoinformación para la gestión del territorio a nivel nacional, escala 1:25.000". Geomorfología. Metodología (versión 2012). *Informe no publicado*. Quito, 36 p.

CODIGEM-BGS (Corporación de Desarrollo e Investigación Geológico Minero Metalúrgica; British Geological Survey), 1993. Mapa Geológico del Ecuador, esc. 1:1.000.000. *CODIGEM*. Quito.

DGGM-IGS (Dirección General de Geología y Minas; Institute of Geological Sciences), 1982. Mapa Geológico del Ecuador, esc. 1:1.000.000. *DGGM*. Quito.

Duque, P., 2000. Léxico Estratigráfico del Ecuador. *CODIGEM*. Quito, 102 p.

Horton, R.E., 1945. Erosional development of streams and their drainage basis; hydrophysical approach to quantitative morphology. *Geol. Soc. Am. Bull.*, 56, 275-370.

Strahler, A.N., 1952. Hypsometric (area-altitude) analysis of erosional topography. *Geol. Soc. Am. Bull.*, 63, 1117-1142.

Strahler, A.N., 1954. Statistical analysis in geomorphic research. *J. Geology*, 62, 1-25.

Winckell, A. (coordinador), 1997. Los paisajes naturales del Ecuador: las regiones y paisajes del Ecuador. *CEDIG, IPGH, ORSTOM, IGM*. Quito, 416 p. + mapa esc. 1:1.000.000.