

TABLA 118. ORGANIZACIONES COMUNITARIAS

VEREDA	ORGANIZACIÓN COMUNITARIA	PRESIDENTES
VEREDA CHINAVEGA	JUNTA DE ACCION COMUNAL	ALIRIO FLOREZ
VEREDA CURPAGA	JUNTA DE ACCION COMUNAL	ELOY VERA
VEREDA LA UPA	JUNTA DE ACCION COMUNAL	MARIA DE LOS ANGELES VERA
VEREDA FONTIBON	JUNTA DE ACCION COMUNAL	LIBARDO GAUTA
VEREDA MATA DE LATA	JUNTA DE ACCION COMUNAL	AMBROSIO CAÑAS
VEREDA SISARA – TABICHA	JUNTA DE ACCION COMUNAL	BENITO ALFOSO FLOREZ
VEREDA LICALIGUA	JUNTA DE ACCION COMUNAL	PEDRO IGNACIO ISIDRO
VEREDA LLANITOS	JUNTA DE ACCION COMUNAL	GABRIEL JAIMES
VEREDA STA MATILDE	JUNTA DE ACCION COMUNAL	JOSE DE LOS SANTOS DAZA
VEREDA LA LEGUA	JUNTA DE ACCION COMUNAL	RAFAEL RAMON
VEREDA ICOTA	JUNTA DE ACCION COMUNAL	TRINA ROSA VERA
VEREDA EL ESPINO	JUNTA DE ACCION COMUNAL	JOSE DE LA CRUZ SANCHEZ
VEREDA ESCALONES	JUNTA DE ACCION COMUNAL	BLANCA NIEVES MEJIA
VEREDA EL UVITO	JUNTA DE ACCION COMUNAL	ANDRES MOGOLLON
VEREDA FERNANDARIA DON JUAN	JUNTA DE ACCION COMUNAL	PASTOR ACEVEDO
VEREDA HATO DE LA VIRGEN	JUNTA DE ACCION COMUNAL	MELITON VERA

Fuente: E.O.T. CACOTA 2001.

5.2.7 Vías y Tipos de Red

En las siguientes tablas se observan las principales vías de acceso y el tipo de red vial al cual pertenecen, así mismo las longitudes de cada una de ellas y el estado en que se encuentra la superficie de rodadura.

TABLA 119. RED VIAL PRIMARIA.

VIA	TIPO DE RED A LA QUE PERTENECEN	LONGITUD (Km.)	SUPERFICIE DE RODADURA
PAMPLONA – CHITAGA	PRIMARIA	26.09	PAVIMENTADA

Fuente: GOBERNACIÓN DEL NORTE DE SANTANDER.

TABLA 120 RED VIAL SECUNDARIA.

VIA	TIPO DE RED A LA QUE PERTENECEN	LONGITUD (Km)	SUPERFICIE DE RODADURA
CHITAGA – CACOTA	SECUNDARIA	5	PAVIMENTADA

Fuente: GOBERNACIÓN DEL NORTE DE SANTANDER.

TABLA 121. RED VIAL TERCARIA.

VIA	TIPO DE RED A LA QUE PERTENECEN	LONGITUD (Km.)	SUPERFICIE DE RODADURA
CENTRO URBANO - HATO DE LA VIRGEN- EL UVITO – FERNANDARIA – EL MOLINO – CENTRO URBANO	TERCIARIA	21.7	SIN PAVIMENTO
LA LEJIA – RAMAL DE CACOTA – PUENTE LOPEZ	TERCIARIA	25.4	SIN PAVIMENTO
DON ANTONIO – ESPINO – HACIENDA DON ANTONIO – ESCALONES	TERCIARIA	21.05	SIN PAVIMENTO

CONTINUACIÓN TABLA 121. RED VIAL TERCIARIA

VIA	TIPO DE RED A LA QUE PERTENECEN	LONGITUD (Km.)	SUPERFICIE DE RODADURA
LA CALDERA – MINAS DE CARBON – CHINAVEGA – CURPAGA – CASCO URBANO	TERCIARIA	21.05	SIN PAVIMENTO
CENTRO URBANO – VICULAVITA – LICALIGUA	TERCIARIA	8.0	SIN PAVIMENTO
ESCALONES – RAMAL EL UVITO	TERCIARIA	8.8	SIN PAVIMENTO
RAMAL DE CACOTA	TERCIARIA	4.3	SIN PAVIMENTO
CARRETEABLE A CARCUARA	TERCIARIA	3.0	SIN PAVIMENTO
CARRETEABLE A LA LEGUA	TERCIARIA	5.5	SIN PAVIMENTO
CARRETEABLE A EL ALISAL	TERCIARIA	1.7	SIN PAVIMENTO

Fuente: GOBERNACIÓN DEL NORTE DE SANTANDER.

5.2 CONDICIONES Y CUALIDADES FÍSICO - NATURALES

5.3.1 Geología.

5.3.1.1 Litología

El Municipio de Cápota de Velasco se localiza sobre el ramal central de la Cordillera Oriental Colombiana, haciendo parte del denominado Macizo de Santander.

5.3.1.1.1 Estratigrafía.

Afloran rocas ígneas, metamórficas y sedimentarias con edades comprendidas entre el Precámbrico y el mediados del Terciario; enmascarando parte de la secuencia aflorante se localizan depósitos recientes, principalmente sobre las márgenes de los ríos y quebradas que disectan el municipio.

5.3.1.1.2 Rocas Igneas.

☉ Granito de Durania (dg.).

Granito blanco moscovítico, equigranular de grano medio a grueso, y ligeramente néisico. Constituido principalmente por cantidades semejantes

de cuarzo, microclina y plagioclasa. La edad del granito es incierta, probablemente entre el Devónico y Jurásico.

En el Municipio se aflora como una importante franja longitudinal Norte – Sur hacia la parte centro occidental.

Meteoriza rápidamente por disgregación en fragmentos, presentando alta tendencia a la erosión y a los fenómenos de remoción en masa.

5.3.1.1.3 Rocas Metamórficas.

Neis de Bucaramanga (pCb).

Secuencia estratificada de rocas metasedimentarias de alto grado metamórfico que consisten principalmente de pareneis pelítico, semi – pelítico y arenaceo; esquisto y cantidades subordinadas de neis calcáreo, mármol, neis hornbléndico y anfibolita.

En el Municipio predomina el neis estratificado de cordierita – silimanita – biotita – cuarzo – feldespato muy inyectado por pegmatita moscovítica y por granito gris claro. Algunas anfibolitas y mármol cristalino. Por radiometría se le ha asignado una edad Precámbrico.

En el Municipio aparece en dos franjas longitudinales Norte – Sur, hacia en la parte central y oriental.

Este tipo de litología, que en términos generales es duro, presenta moderada tendencia a la erosión.

Formación Silgará (pDs.)

Consiste principalmente de esquisto micáceo con intercalaciones menores de meta – arenisca y meta – waca. Se le asigna una edad Pre – Devónico medio.

Se manifiesta como una franja longitudinal Norte – Sur en la parte noroccidental del Municipio.

La litología constitutiva de la formación muestra alta tendencia a la erosión y a fenómenos de remoción en masa.

5.3.1.1.4 Rocas Sedimentarias.

Formación Girón.

Litológicamente consiste en arenisca conglomerática y conglomerado, de color gris amarillento a pardo rojizo, masivos y lenticulares y limolitas parda rojiza. En el municipio aparece una secuencia muy delgada puesto que contactos son discordantes. Se le asigna una edad Jurásico.

Aparece como una delgada franja longitudinal en la parte Nororiental del municipio.

Por su litología se consideran como rocas duras con baja tendencia a la erosión.

Formación Tibú y Mercedes (Kitm).

Areniscas cuarcítica de grano medio a conglomerática, caliza gris fosilífera, lutitas y areniscas de color gris oscuro. En el área la sección más gruesa y el nivel inferior no aparece bien expuesto pues está enmascarado por depósitos tipo aluvial. Se le ha asignado una edad Aptiano Superior a Albiano Medio.

Se muestra como una franja prácticamente longitudinal Norte Sur en la parte centro oriental del municipio.

Formación de variada composición litológica y por tanto variada dureza y predisposición a la erosión; en términos generales es de baja tendencia a la erosión.

Formación Aguardiente (Kia).

Arenisca glauconítica y calcárea, de grano grueso, gris o verde claro, extremadamente dura, con pocas capas delgadas de shale carbonáceo y calizas. Se le asigna una edad Albiano Inferior y Medio.

Aparece en dos franjas longitudinales Norte – Sur al suroccidente y oriente del municipio. Por su litología extremadamente dura es muy resistente a la erosión.

Formación Capacho (Kic).

Compuesta por shale negro a gris oscuro, con caliza gris, masiva en la parte inferior y superior de la formación. Se le asigna una edad Albiano Superior.

Aparece en dos franjas longitudinales Norte – Sur al suroccidente y oriente del municipio.

La parte blanda presenta tendencia a la erosión, caso contrario en los niveles duros.

 **Formación La Luna (Ksl).**

Compuesta por arcillolita negra con concreciones calcáreas, caliza gris en capas delgadas; hacia la parte superior caliza, arcilla y chert y capas fosfóricas. Se le asigna una edad desde el Turoniano Inferior al Coniaciano Inferior.

Aparece en dos pequeñas franjas longitudinales Norte – Sur al suroccidente y oriente del municipio.

Formación con litología bastante dura, con baja tendencia a la erosión.

 **Formación Colón – Mito Juan (Kscm).**

Compuesta por arcillolitas gris a gris oscura, con capas de limolita y arenita. Se le asigna una edad Campaniano hasta Maestrichtiano.

Aparece en dos franjas longitudinales Norte – Sur al suroccidente y oriente del municipio.

Formación de litología blanda con tendencia a la erosión.

 **Formación Barco (Tpb).**

Secuencia arenosa con algunas intercalaciones de arcillolita y limolita. Las arenitas son duras, de grano fino. Se le asigna una edad Paleoceno inferior.

Aflora como una pequeña franja longitudinal Norte – Sur al oeste del Municipio.

Por su litología bastante dura presenta baja tendencia a la erosión.

Formación Los Cuervos (Tplc).

Secuencia arcillosa con pocas capas de arenisca y capas de carbón localizados en la parte inferior de la formación. Se le asigna una edad Paleoceno medio a Eoceno Inferior.

Aflora como una franja Longitudinal Norte – Sur al occidente del Municipio.

Esta formación reviste gran importancia desde el punto de vista económico a la región puesto que es la portadora de los mantos de carbón, recurso energético que debe ser extraído de manera técnica con el mínimo impacto ambiental posible.

Por su composición litológica, presenta una tendencia mediana a baja a la erosión.

5.3.1.1.5 Depósitos Recientes.

Coluviones (Qcol).

Depósitos producto de deslizamiento principalmente en pendiente fuertes a moderadas, involucrando materiales heterogéneos de variado tamaño, distribuidos irregularmente, en forma caótica.

Tienen amplia distribución en el municipio y en el más extenso se localiza el casco urbano.

Aluviones (Qal).

Depósitos originados por la acción erosiva de los cauces y de las aguas de escurrimiento; por su génesis presentan selección y granulometría decreciente de base a techo y hacia los costados de las corrientes.

Este tipo de depósitos se localizan principalmente en las partes altas de las Quebradas El Cojito – El Palmar, Quebradas Santa Matilde – Honda, y a los costados de la Quebrada La Lejía y el Río Chitagá.

Terrazas (Qt).

Se identificaron algunas terrazas aluviales como es el caso del Río Chitagá, y en la parte media del Río Cápota; una terraza posiblemente diluvial en la parte alta del Río Cápota.

Las Terrazas aluviales presentan granulometría homogénea de material de arrastre del cauce, mientras las terrazas diluviales su composición litológica esta más influenciada por material heterogéneo por lo general de las rocas fragmentadas que se deslizan al cauce principal.

5.3.1.2 Estructura.

El Municipio de Cápota de Velasco, se localiza en una zona donde la dinámica de la corteza terrestre es bastante activa, donde la actividad sísmica histórica es alta, por tanto, es común encontrar rasgos estructurales que son la respuesta al acomodamiento del subsuelo para encontrar el equilibrio.

☉ Sinclinal Carbonera.

Estructura plegada tipo sinclinal cuyo eje tiene una dirección N 17° W y el buzamiento de sus flancos oscila entre 35° y 65°. En el núcleo afloran rocas de la Formación Los Cuervos, formación muy importante por la presencia de mantos de carbón coquizable. En el flanco oriental, las formaciones infrayacentes a la que aflora en el núcleo fueron desaparecidas por afecto de la Falla de Morronegro.

☉ Falla Morronegro.

De tipo inverso con el desplazamiento del orden de 2300 metros. Pone en contacto rocas metamórficas (Fm Silgará) con rocas sedimentarias del Terciario (Fm Los Cuervos).

Su trazo tiene una dirección N 20° W y se localiza sobre el curso de ls Quebradas Don Antonio y Quebrada La Asomada, al sur y oeste del municipio, respectivamente.

Esta Falla muestra rasgos discontinuos, con grado de desarrollo incipiente, permitiendo establecer que de manera preliminar, las características neotectónicas corresponden a una falla potencialmente activa, con baja tasa de actividad.

Falla de Pamplona.

De tipo inverso, subparalela a la de Morronegro, pone en contacto rocas Pre Devónicas de la formación Silgará con el granito de Durania. Su trazo presenta dirección preferencial N 5° E y plano de buzamiento al este.

Los rasgos morfológicos están por lo general mal desarrollados por lo que se consideran como indicios de neotectónica débiles. Por tanto se clasifica como potencialmente activa con una tasa de actividad muy baja.

Falla de Chitagá.

De tipo inverso con dirección N 16° E y plano buzando al este. Pone en contacto rocas del precámbrico con sedimentos del Cretáceo. Su trozo se localiza en la parte oriental del municipio.

Los rasgos morfotectónicos son de ocurrencia esporádica y de expresión morfológica tenue a moderada, por tanto se infiere que la falla es activa con tasa de movimiento baja a intermedia.

Adicionalmente se identificó una falla satélite a la Falla Chitagá, denominada para este estudio Falla de Cécota, por su proximidad al casco urbano, alrededor de 500 metros al Este, donde su trazo está enmascarado por sedimentos coluviales, aunque sobre la vía de acceso al municipio se nota claramente su efecto por los pequeños deslizamientos que genera. (Ver mapa 18)

5.3.1.3 Potencial Minero.

En el municipio Cécota de Velasco se reportan mineralizaciones de Plomo – Zinc asociadas a rocas principalmente intrusivas graníticas y localmente sedimentarias Terciarias (Clavijo, 1.995), sin que se conozcan explotaciones antiguas o recientes.

Sobre la vía Cécota – Pamplona, en el sitio denominado Las Mercedes, al Sur de la Quebrada Honda, existe una cantera de material de recebo o “cascajo” actualmente abandonada. (ver mapa 19)

Al occidente del municipio, en el Sinclinal La Carbonera se localizan explotaciones activas de Carbón. Las explotaciones se distribuyen desde el costado norte del Río Cécota hasta el límite con el municipio de Mutiscua, siguiendo la orientación del eje del sinclinal.

La minería del carbón es incipiente, con bajo perfil técnico lo cual está generando un deterioro ambiental a la zona. Se reconocen dos mantos con espesor superior a 0.60 metros, conocidos localmente como Manto El Duro y Manto El Cisco.

El yacimiento carbonífero se distribuye en ambos flancos de la estructura sinclinal, concentrándose la mayor actividad minera en su flanco Occidental.

El volumen de carbón evaluado para esta área alcanza los 1.5 millones de toneladas en la categoría de reservas medidas, de las cuales el 25% corresponden a carbón Térmico y el 75% corresponden a carbón metalúrgico.

La existencia de este importante volumen de carbón, el cual tiene excelente calidad, indica que es un recurso energético el cual debe ser extraído en forma racional y técnica con el mínimo impacto ambiental posible.

5.3.2 Geomorfología y Morfodinámica.

Etimológicamente Geomorfología se interpreta como el estudio de las formas de la superficie terrestre cuyo objetivo es:

- ④ La descripción de las formas del terreno.
- ④ La explicación de sus génesis (evolución y origen a través del tiempo geológico).
- ④ La definición de la naturaleza de materiales que constituyen las geoformas.
- ④ La clasificación de los paisajes, principalmente en base a su morfología, origen y composición.
- ④ La explicación y descripción de los agentes y procesos geomorfológicos modeladores. (Ver mapa 20)

De otro lado, todos los elementos móviles, determinados por las fuerzas de cambio, capaces de obtener (desprender), transportar y depositar los productos incoherentes de la meteorización y de la sedimentación, se conocen como agentes geomorfológicos, siendo los más importantes: el agua de lluvias y de escorrentía, las olas, las corrientes costeras y de mareas, los glaciares, el viento. A esto pueden agregarse los animales y el mismo hombre.

5.3.2.1 Unidades Geomorfológicas.

Con base en clasificación fisiográfica del CIAF para grandes paisajes, se parte de la división primaria de los sistemas montañosos y colinados, el cual se presenta abajo, para la identificación de las unidades geomorfológicas presentes en el municipio de Cécota de Velasco.

MAPA 18. GEOLOGÍA RURAL