

2. CARACTERÍSTICAS GEOLÓGICAS Y GEOMORFOLÓGICAS

Síntesis global de las características geológicas de la comarca

La formación de la Isla Baja y Daute

Recibe el nombre de Isla Baja la plataforma litoral situada entre Garachico y El Rincón, limitada al Sur por el antiguo acantilado marino de Teno y al Norte por la actual línea de costa. En ella se localizan los cascos urbanos de Garachico, Los Silos y Buenavista, y la práctica totalidad de las tierras de regadío de la comarca de Daute.

Desde el punto de vista físico, constituye una de la grandes unidades de relieve de Daute, cuyo basamento parece corresponderse con una plataforma de abrasión formada por algún estrato basáltico de la Serie Antigua. Sobre ella se levantó posteriormente el volcán Montaña de Taco, desde cuyo centro de emisión las coladas fueron derramadas en todas las direcciones, pero en especial hacia el Norte, ganando terreno al mar y originando la zona de Las Ánimas y la punta de Buenavista. Hacia el Este alcanzaron el caserío de La Caleta, en el límite de Garachico-Los Silos. Hacia el Oeste llegaron muy probablemente hasta El Rincón, aunque es difícil averiguar su expansión total, pues en la actualidad aparecen enmascaradas por materiales más recientes procedentes de la zona alta.

Pero la Isla Baja no debe su formación exclusivamente a Montaña de Taco. Es la llamada Serie III o Subreciente la responsable de la emisión de los materiales que completaron su configuración. Los centros efusivos se hallan situados en la zona de medianías y cumbres de la comarca, más arriba de los 700 m. de altitud, constituyendo a veces auténticos campos de volcanes; desde éstos, las coladas de lava descendieron por los principales barrancos hasta alcanzar y desbordar el antiguo acantilado, precipitándose sobre la plataforma litoral y ganando terreno al mar. Éste es el caso de las lavas que discurrieron por el barranco donde se asienta Tierra del Trigo y por el de El Palmar, en este caso con el centro de emisión situado en el propio valle y denominado Montañeta de El Palmar.

Cierra el ciclo de formación geológica de la Isla Baja la Serie Reciente Básica (Serie IV). Dos episodios volcánicos protohistóricos (montañas de Aregume, en Los Silos, y de La Aguja, en Punta de Teno) y uno histórico (Montañas Negras, de 1706) completan el proceso constructivo de aquella unidad de relieve. La montaña de Aregume es un pequeño cono de escorias, de reducidas dimensiones, cuyas coladas ni siquiera alcanzaron el mar, a pesar de estar situado a tan sólo unos 150 m. sobre el nivel de aquél. El volcán de Punta de Teno, aunque de escasa importancia como aparato eruptivo, es un ejemplo claro de terreno ganado al mar por un fenómeno volcáni-

co; la erosión marina, que desmantela rápidamente los materiales, constituye también parte fundamental del carácter ilustrativo del volcán de La Aguja.

Montañas Negras, además de ser muy conocido porque sus lavas destruyeron a principios del siglo XVIII el floreciente puerto de Garachico, reviste notable importancia porque a la vez inutilizó amplias superficies cultivadas en las medianías, cegando fuentes y manantiales. En realidad no participó de forma destacada en la formación geológica de la Isla Baja, pues cuando las lavas alcanzaron el acantilado tenían ya escasa potencia como para ganar terreno al mar, en cuyo caso hubiesen arrasado buena parte de la Villa y Puerto.

La Isla Baja es, por tanto, consecuencia de la acumulación de materiales volcánicos encima de una plataforma de abrasión marina. La formación relativamente reciente y la escasa pendiente no han permitido a la erosión excavar barrancos de profundidad destacable. La baja altitud, inferior siempre a los 200 m., hace que el clima sea comparativamente cálido y seco, por lo que la poca vegetación natural que queda, la que ha resistido el empuje de los cultivos, es xerófila, abundando las tunas, cardones, tabaibas, etc.

Las Medianías

Las tierras altas o de medianías de la comarca de Daute se extienden por un sector comprendido entre la ladera de Cerrogorro, en el límite con Icod de los Vinos, y la vertiente oriental del macizo de Teno. Por el Sur terminan en torno a los 1.000-1.200 m., altitud por encima de la cual domina el pinar, y por el Norte en el acantilado que las separa de la Isla Baja. En estas tierras altas se halla situado el municipio de El Tanque —que no participa de la Isla Baja— y la agricultura de medianías.

Geológicamente, los materiales de cobertera corresponden a la Serie Subreciente y Reciente. El basamento, sin embargo, es semejante al de Teno. Destacan en la actualidad tres formas de relieve bastante claras: rampas inclinadas hacia el mar, a veces con fuertes pendientes, convertidas en tierras de cultivo después de costosos abancalamientos, correspondientes a las hondonadas originadas al rellenarse los antiguos barrancos; suaves cerros de dirección S-N, formados bien por las propias coladas o por los viejos interfluvios, limados por la erosión; y campos de lavas recientes, aún sin edafizar y . poco colonizados por la vegetación.

El valle y la costa de Icod

Los límites de dicho valle son los siguientes: por el Este el macizo de Tigaiga en su vertiente occidental, y más concretamente los barrancos de La Rambla o de Ruiz y Hondo, límite a su vez entre Los Realejos y San

Juan de la Rambla. Por el Oeste la península de Teno, en una línea formada por un conjunto de volcanes que unen el Teide con Teno, llamada divisoria de Abeque.

El talud de suave pendiente que constituye las tierras icodenses tiene su génesis en la superposición de sucesivas coladas de lavas, las cuales presentan una estratificación vertical que va desde las más antiguas series geológicas basálticas hasta las subrecientes de la Serie III o Serie Cañadas, de composición fundamentalmente traquítica y emitidas por el complejo Teide - Pico Viejo.

La pendiente media que presenta el Valle de Icod no es especialmente sensible, si bien existe un marcado contraste entre el área litoral, más abajo del casco urbano, prácticamente llana (inclinación inferior al 10%), y la zona alta, en donde aquélla se hace un poco más acusada. Sin embargo, no existen discontinuidades topográficas apreciables, pues los barrancos no han tenido tiempo de encajarse en los recientes materiales que rellenan el conjunto, destacando tan sólo los que sirven de límite con La Guancha, además de los de Castro y Caforiño.

La costa de Icod, como el resto de la vertiente Norte de Tenerife, es accidentada. La erosión marina ha hecho retroceder las coladas de lava, originando acantilados que en algunos lugares superan los 100 m. de altura; tan sólo en La Coronela, El Riquel y El Frontón, la costa es más baja, habiendo sido aprovechada para el cultivo de la platanera.

De forma sintética se recogen en las siguientes tablas resumen las características geológicas principales de la comarca, que se se representan gráficamente a través del siguiente esquema:



SERIE	FORMA	LITOLOGÍA	DESCRIPCIÓN
Sedimentos cuaternarios		Sedimentos indiferenciados	Son pequeños afloramientos de sedimentos compuestos por lapillis re trabajados, arenas y cantos, que rellenan pequeñas vaguadas. Están recubiertas por las coladas históricas y subhistóricas
		Playas de arenas y cantos	Esta formadas por arenas grises con abundantes cantos rodados de todos los tipos de rocas volcánicas de cada una de las zonas. Muchas playas se encuentran en la desembocadura de los barrancos y otras formando estrechas franjas adosadas.
		Depósitos sedimentarios indiferenciados	Son depósitos detríticos de génesis diversa, compuestos por lentejones de bloques, gravas, arenas y productos arcillosos, procedentes de la degradación de materiales volcánicas.
		Depósitos pumíticos sedimentarios	Se desarrollan principalmente en la plataforma de Buenavista, como acumulaciones de lentejones y paquetes tobáceo-arenosos amarillentos. Tienen un elevado contenido de materiales pumíticos. Son depósitos con pequeños fragmentos subangulares o subredondea.
		Depósitos de ladera y conos de deyección	Generalmente, están incorporados en este epígrafe las dos formaciones sedimentarias, sin individualizarse. Son depósitos de vertiente que constituyen los coluviones y los depósitos de abanicos o conos de deyección generados a la salida de algunos barrancos.
		Depósitos de barranco/rambla	En el fondo de la mayoría de los barrancos, sobre todo en el curso bajo, hay depósitos de cantos redondeados y bloques rodados de todos los tipos de rocas volcánicas que afloran en la cuenca. La zona donde presentan mayor desarrollo es en el valle de G ³ Son depósitos detríticos de génesis diversa (fondos de valle, abanicos, etc.). Están constituidos por lechos y lentejones de bloques, gravas, arenas y arcillas procedentes de la degradación de materiales volcánicos.
		Depósitos de ladera indiferenciados	Son pequeños afloramientos de sedimentos compuestos por lapillis re trabajados, arenas y cantos, que rellenan pequeñas vaguadas. Están recubiertas por las coladas históricas y subhistóricas
Serie IV	Coladas y piroclastos basálticas	Coladas basálticas	Conforman un malpais de coladas aa y lavas en bloques con muy escasa colonización vegetal. Las rocas son afaníticas de color gris oscuro algo vesiculares. Son basaltos augítico-olivínicos con tendencias traquibasálticas.
Serie III	Coladas y piroclastos basálticas	Coladas basálticas (Mtña Gangarro y otros)	Corresponden a coladas basálticas emitidas por conos de tamaño mediano situados fuera de los ejes principales de rift. También se incluyen las coladas del acantilado del este de Icod.
		Coladas basálticas (Mtña Gangarro y otros)	Constituyen la mayoría de la superficie actual del volcán Pico Viejo. Es un conjunto de coladas oao superpuestas con lenguas lávicas de diversas longitudes. Algunas de ellas presentan ojivas de presión. Son de composición sálica.
	Coladas y piroclastos mixtos	Coladas basálticas y traquibasálticas "aa"	Constituyen la última erupción del Teide. Fue una erupción ocurrida hace 800 años, que surgió desde el Pico del Teide, y se extendió mayoritariamente hacia el norte. Son coladas oao de color negro, debido a su carácter vitrofídico.
	Coladas y piroclastos sálicos	Coladas traquifonolíticas recientes del Teide (coladas negras)	En el afloramiento de San Juan de la Rambla, tienen potencias del orden de 40 metros y forman bancas mal individualizadas con disyunción columnar grosera. Presentan clastos de fonolitas de hasta 30 cm en una matriz parda o pardo-rojiza.
		Coladas fonolíticas de Mtña Abejara	Es un apilamiento complejo de coladas y niveles volcanoclásticos que constituyen la masa principal de Tigaiga en su sector norte. Hay basaltos augítico-olivínicos con anfíbol, en la base. Sobre ellos se encuentran tobas pumíticas.
		Ignimbritas y tobas sálicas (S. Juan de la Rambla y barranco de Ruiz)	Proceden de la zona de Montaña Reventada, pero sus centros de emisión están ocultos por las coladas posteriores. Forman malpaíses de tipo aa peor conservados que los de Montaña Reventada.
		Coladas de traquibasaltos y fonolitas con intercalaciones de tobas sálicas. Basaltos subordinados.	Corresponden a coladas situadas en la zona costera norte entre La Guancha y Buen Paso. No tienen centro de emisión conocido, aunque pueden estar relacionados con las que proceden de la zona del Teide. Están recubiertas por las últimas emisiones del Teide.
		Coladas de traquitas-fonolitas máficas sin centro de emisión conocido	Son coladas de amplio recorrido que descendieron hacia el norte hasta llegar al mar, a la altura de Buen Paso.
		Coladas de traquitas (pared N Icod; La Guancha)	El Domo de Roques Blancos emitió un gran volumen de coladas sálicas que descendieron hasta el mar en la costa de Icod. Son coladas largas y en ocasiones con bases obsidiánicas. Tienen composiciones traquíticas-fonolíticas.
Coladas fonolíticas de Pico Cabras		Corresponden a coladas basálticas emitidas por conos de tamaño mediano situados fuera de los ejes principales de rift. También se incluyen las coladas del acantilado del este de Icod.	
	Coladas fonolíticas de Roques Blancos	Constituyen la mayoría de la superficie actual del volcán Pico Viejo. Es un conjunto de coladas aa superpuestas con lenguas lávicas de diversas longitudes. Algunas de ellas presentan ojivas de presión. Son de composición sálica.	

SERIE	FORMA	LITOLOGÍA	DESCRIPCIÓN	
Serie II	Coladas y piroclastos basálticas	Coladas basálticas (S. Juan de la Rambla)	Afloran justo al norte de San Juan de la Rambla. Son coladas de basaltos intercaladas entre las unidades fonolíticas del 79. Tienen una composición de basaltos olivínico-augíticos de matriz afanítica.	
		Coladas de basaltos plagioclásicos (Icod)	Son coladas que afloran en la costa norte, en Icod de los Vinos, y hacia el este. Parece que están asociados a las coladas del 98, sobre las cuales se apoyan. Forman parte del relleno del valle de Icod, y tienen una superficie bastante degradada.	
	Coladas y piroclastos mixtos	Coladas basálticas-traquibasálticas	Constituyen el conjunto de coladas básicas e intermedias que se disponen en la base de todo el conjunto de Montaña Blanca y Montaña Rajada. La colada más importante es la que desciende de la base de La Fortaleza hasta la costa norte.	
		Piroclastos basálticos y traquibasálticos (área de Mña de Las Cuevitas-S. José de Los Llanos)	Es un conjunto de volcanes que ocupan una extensa superficie en la zona del caserío de Los Llanos, al este de Erjos, que forman una alineación NO-SE de unos 4 Km. de longitud. Son conos de mediano y gran tamaño, estrombolianos.	
		Coladas basálticas y traquibasálticas (área de Mña de Las Cuevitas-S. José de Los Llanos)	Son malpaíses degradados de coladas que corrieron hacia el norte, cubriendo los relieves bajos del Macizo de Teno en la zona de Garachico. Son coladas aa de basaltos olivínico-piroxónicos algo vacuolares, y traquibasaltos grises afaníticos.	
		Coladas basálticas y traquibasálticas (campo de volcanes sobre Teno)	Las coladas del valle de El Palmar se extienden valle abajo hasta la costa de Buenavista, donde originaron una extensa plana. Son basaltos olivínico-augíticos con textura porfídica muy marcada. Ocasionalmente, llevan hornblenda con bordes corroídos.	
		Coladas basálticas y traquibasálticas con traquitas subordinadas ("parte superior" de Tigaiga)	Es un conjunto de coladas situadas en la parte alta del Macizo de Tigaiga. Son basaltos olivinos de color gris oscuro con proporciones variables de olivinos y augita. En el corte de algunos barrancos se observa que forman apilamientos de coladas tableadas.	
	Coladas y piroclastos sálicos	Piroclastos sálicos (volcán de Taco)	Constituye el cono de escorias negras muy porosas y afaníticas del volcán de Taco, que alcanza una altura de 220 metros. La planta es elipsoidal, alargada en dirección N80° E. Interstratificados hay capas de cenizas, tobas pumíticas y cineritas acrecionales.	
		Coladas de traquitas-fonolitas máficas (Icod)	Se localizan a techo de los apilamientos de las coladas basálticas de la playa de San Marcos, y están cubiertas por las coladas de basaltos plagioclásico del nº 99. Son lavas de traquitas-fonolitas máficas muy masivas y afaníticas con feldespatos alcalinos.	
		Piroclastos traquibasálticos (volcán La Cabezada)	Constituyen el cono de La Cabezada. Es de tamaño mediano, con un cráter abierto al norte. Está compuesto por escorias, bombas y lapillis.	
		Coladas de traquibasaltos, traquitas-fonolitas máficas, con basaltos subordinados (Alineación Liferfe-Cueva Ratón)	Constituyen extensos malpaíses de coladas algo degradadas con estructuras de tipo cordado y pseudo opahoehoeo. Descienden hacia la costa norte de la isla ganando terreno al mar al este de Garachico. Tienen composiciones traquibasálticas.	
		Coladas fonolíticas	Estas coladas afloran en la parte media del macizo de Tigaiga y presentan notables variaciones de potencia incluso en tramos cortos, desde 20 metros a menos de la mitad. Son de color verdoso, estructuras lajeadas subparalelas.	
		Coladas fonolíticas con depósitos laháricos y tobas pumíticas asociadas.	Es una unidad multicomposicional. Hay coladas fonolíticas potentes de color gris verdoso con algunos fenocristales de feldespatos, agujas de anfíbol pardo. Sobre ellos hay depósitos brechoides poligónicos de carácter sálico.	
		Coladas sálicas (Volcanes de Taco, Guaza y otros)	Son las coladas fonolíticas y traquíticas emitidas por Montaña Guaya y el volcán de Taco. En Guaya, del cráter surgieron potentes masas de lavas, en distintos episodios, que formaron un gran derrame y llegaron al mar.	
		Coladas sálicas con recubrimiento de pumitas (volcán de Taco)	Las tobas pumíticas y escorias del volcán de Taco recubren en grandes extensiones las coladas fonolíticas surgidas del propio volcán. Estos recubrimientos están parcialmente retrabajados y encalichados.	
		Coladas traquibasálticas-tefríticas (volcán La Cabezada)	Pertencen al volcán de La Cabezada, al sur de La Guancha. Son coladas de composición traquibasáltica tefrítica, de corto recorrido, con texturas microcristalinas en la que destacan fenocristales de plagioclasa, hornblenda marrón y augita.	
		Coladas traquibasálticas con intercalaciones de basaltos y fonolitas subordinadas (macizo de Icod, pared de Las Pilas y pared de Tigaiga). Piroclastos intercalados.	Constituye parte de la pared oriental de Tigaiga y la pared de la cañada de las Pilas. Son coladas masivas de traquibasaltos de base escoriacea y de texturas afaníticas. Hay intercaladas coladas de fonolitas máficas y niveles de pumitas.	
	Serie I	Coladas y piroclastos basálticas	Piroclastos basálticos	Corresponden a edificios piroclásticos enterrados, compuestos de escorias, bombas y lapillis de color rojizo, muy soldados.
		Coladas y piroclastos mixtos	Piroclastos basálticos y traquibasálticos (campo de volcanes sobre Teno)	Constituyen un conjunto de volcanes de mediano tamaño.
Coladas basálticas y traquibasálticas con intercalaciones de escorias			Es la formación más extensa de todo el Macizo de Teno. Está formada por un potente apilamiento de coladas basálticas	

2.2. Geomorfología

La comarca objeto de estudio para este plan territorial comprende tres grandes unidades en cuanto a las formas del relieve:

- La Depresión de La Culata
- La Isla Baja.
- La costa de Daute

La configuración de estas unidades geomorfológicas es el resultado de la combinación de dos factores esenciales: la erosión y el relleno.

La depresión de La Culata define un largo plano inclinado en el sector oriental de la comarca, fruto de periodos de potente actividad volcánica con intervalos erosivos y nueva actuación de periodos eruptivos cuyos materiales de relleno actúan de modeladores de su relieve en forma de rampa. Por su parte, la Isla Baja define una plataforma litoral llana, consecuencia de la erosión marina y del relleno posterior de materiales volcánicos.

UNIDADES DE RELIEVE

A continuación se realiza una breve descripción sintética de las características más relevantes de tales unidades geomorfológicas.

A. La depresión de La Culata

Desde la ladera de Cerrogorro, pared occidental de la Vega de Icod, hasta la vertiente oriental del Macizo de Teno, delimitada por una línea imaginaria que iría desde el Puerto de Garachico hasta la Degollada de Erjos, se extiende la depresión de La Culata (una antigua área de barrancos rellenos por múltiples coladas volcánicas), que da lugar a tipos de relieve completamente diferentes de la isla Baja, no sólo por su más acusada pendiente media (12°), sino por la heterogeneidad de las formas topográficas.

En efecto, mientras en la Isla Baja sólo sobresale la Montaña de Taco en esa especie de plano suavemente inclinado, en la Depresión de la Culata las diferentes erupciones originaron corrientes lávicas que han configurado una variada topografía. La intensidad de las mismas ha rellenado, más o menos, los diferentes barrancos, dando lugar a hondonadas y estrechos cerros alargados en dirección sur-norte. Algunas crestas han desaparecido por la acción de la erosión o han sido cubiertas por materiales volcánicos, pero otras, más modernas, atestiguan aún hoy la presencia de antiguos y profundos barrancos.

La Depresión de la Culata engloba unas 4.800 Ha. Está situada dentro de los municipios de Garachico y El Tanque. En la parte alta de la depresión, por encima de los 700 metros sobre el nivel del mar, posiblemente donde estaban enclavadas las cabeceras de los antiguos barrancos, se cuentan más de 30 conos volcánicos. La mayoría son conos de cinder, es decir, acumulaciones de escorias y lapilli.

La dorsal de la vertiente noroccidental de la Isla de Tenerife viene a ser el conducto a través del cual fueron arrojadas las coladas basálticas de la Serie Antigua que originaron el basamento de la Depresión de la Culata, a éstas se superponen las correspondientes a la Serie I, hoy invisibles por estar cubiertas en el acantilado, a su vez, las capas tabulares de la Serie II. Una vez configurados los barrancos con estos materiales, tres periodos geológicos vienen a configurar la topografía actual de la depresión.

En primer lugar, la Serie III que obedece a la época más importante en los procesos de relleno. El límite Sur lo forma la Cordillera Dorsal, desde ella partían los barrancos en dirección sur-norte. La acción de la red hidrográfica, favorecida por fuertes pendientes, permitió el encajamiento de profundos barrancos, originando una marcada discordancia erosiva. Consecuencia de un periodo de nueva actividad volcánica, la Serie Geológica subreciente, se produjo la formación de diversos centros de emisión coincidiendo con las cabeceras de estos barrancos, las coladas lávicas los rellenaron en parte. Quedó formada así, una amplia depresión inclinada hacia el mar, entre la Cordillera Dorsal y el antiguo Acantilado Costero de la Isla Baja.

En definitiva, la Depresión de La Culata aparece como una unidad morfológica relativamente compleja. Destacan dos formas de relieve: planos inclinados hacia el mar, convertidos en campos de cultivo después de un fuerte abancalamiento, y suaves cerros de dirección sur-norte. Los cerros tienen una doble explicación: unos son consecuencia de las propias coladas de lava, de escasa altitud al discurrir las coladas por terrenos relativamente llanos a causa de antiguos rellenos; y otros obedecen a antiguos interfluvios que la erosión ha desgastado, pero que no han sido cubiertos.

B. La Isla Baja

Se corresponde con la plataforma costera situada entre el casco de Garachico y La Punta del Fraile; limitada al sur por el antiguo acantilado marino de Teno y al norte por la actual línea de costa. En esta zona se localizan los cascos urbanos de Garachico, Los Silos y Buenavista del Norte, y la práctica totalidad de las tierras de regadío de la zona.

Desde el punto de vista físico, constituye una de las grandes unidades de relieve, cuyo basamento parece corresponderse con una plataforma de abrasión formada por algún estrato basáltico de la Serie Antigua, que posteriormente fue rellenada, en su extremo oriental, por materiales volcánicos procedentes de los centros de emisión situados por encima de la Depresión de La Culata, a 700 m. de altitud, y que originaron el espacio que hoy ocupa el casco urbano de Garachico, y en su extremo occidental por los materiales procedentes de la Montaña de Taco, en su límite con Los Silos en la Caleta de Interián.

La formación de esta zona baja relativamente plana, no se debe exclusivamente a las coladas emitidas por el Volcán Montaña de Taco, situado en la misma, entre los municipios de Buenavista del Norte y Los Silos, sino también a las procedentes de los volcanes situados en las medianías y cumbres, desde donde descendieron por los principales barrancos hasta alinear y desbordar el antiguo acantilado, precipitándose sobre la plataforma litoral y ganando terreno al mar.

La zona de Isla Baja comprendida en el término municipal de Buenavista del Norte, se extiende hasta El Rincón, lugar donde el acantilado muerto que limita esta zona por el Sur y Oeste vuelve a ser activo, separando la Isla Baja de Teno Bajo. La topografía de esta zona es bastante horizontal y va subiendo desde la costa hasta la cota 200 m. aproximadamente, al pie del acantilado muerto.

La formación relativamente reciente y la escasa pendiente no han permitido a la erosión excavar profundos abarrancamientos. La Isla Baja es, por tanto, dominio de los procesos de relleno, y en ella la erosión tiene escasa importancia, mientras que los fenómenos eruptivos fueron los verdaderos agentes de la configuración del relieve.

C.- La Costa de Daute

Al tratarse de una zona del litoral noroeste de la Isla, dominada por los vientos de dirección N-NE, está sometida a una intensa erosión. La dinámica marina actúa continuamente modelando el paisaje. El oleaje es intenso y así se observan grutas y oquedades que socavan su base.

Las acumulaciones de sedimentos han dado lugar a determinados tramos de playas de cantos en aquellas zonas que coinciden con la desembocadura de pequeñas barranqueras o bien de los procedentes de la erosión de la propia plataforma litoral, ya que es bastante amplia.

La altura media de esta costa oscila entre los 5 metros de altura, dando lugar a pequeños acantilados funcionales edificados sobre materiales de la serie ácida y básica reciente a excepción de un pequeño saliente en Punta de La Laja y Las Honduras pertenecientes a materiales de la Serie I.

PRINCIPALES ELEMENTOS GEOMORFOLÓGICOS

Los principales elementos geomorfológicos característicos de la comarca, ya mencionados en éste apartado y en el anterior, son los siguientes:

- La Montaña del volcán de Taco
- Los Acantilados de la Depresión de la Culata
- Los barrancos de Los Camellos (que desciende desde el Valle del Palmar) y del Monte (que salta desde el acantilado muerto y desemboca en la Playa de Las Arenas).
- El Barranco de Ruiz
- El Roque de Garachico.

Este punto tiene su representación gráfica en los planos: **a1 Geológico. Series.** (Escala 1:50.000) y **a2 Puntos de interés geológico y geomorfológico.** (Escala 1:50.000) de Información de Contenido Ambiental.

