



MINISTERIO
DE CIENCIA
E INNOVACION



Instituto Geológico
y Minero de España

PLAN GEODE DE CARTOGRAFIA GEOLÓGICA CONTINUA

LEYENDA DESCRIPTIVA DE LA ZONA: 2913

CANARIAS -- TENERIFE

V: 1.0 12/2007



CONTENIDO

La leyenda descriptiva incluye información complementaria de las unidades cartográficas diferenciadas en la leyenda cronoestratigráfica. Contiene aspectos significativos que permiten un conocimiento detallado de cada unidad, habitualmente se trata de características morfológicas, granulométricas, litológicas, etc. La información se presenta en una tabla con 3 campos para cada unidad cartográfica del mapa geológico:

CODE_UNIO: Código alfanumérico asignado por los responsables de cada Proyecto Regional que aparece como rótulo en las unidades cartográficas y en la leyenda cronoestratigráfica. Habitualmente se trata de un valor numérico creciente con la edad de la formación, sin embargo se admiten caracteres tales como subíndices para diferenciar unidades cartográficas relacionadas.

DESC_UNIT: Descripción de la unidad cartográfica. Es el rótulo que aparece después de la identificación numérica en la leyenda cronoestratigráfica. En ocasiones se le añade un término identificativo de orden superior. Es un texto de hasta 250 caracteres.

DESC_LONG: Descripción extensa de la unidad cartográfica. Información complementaria de cada unidad cartográfica, relación de las características más significativas sobre aspectos morfológico, petrofísico, litológico, etc.



LEYENDA DESCRIPTIVA

CODE_UNIO	DESC_UNIT	DESC_LONG
219	Antrópico	Constituyen las grandes obras de infraestructura realizadas en la isla, como los aeropuertos de Los Rodeos y Reina Sofía, y las obras portuarias, principalmente.
218	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 a los relieves costeros. Una playa especial es la de las Teresita, en San Andrés, al norte de Sta. Cruz, pues sobre una pequeña playa de salida de un barranco, se depositaron arenas blancas para agrandar y crea una playa artificial protegida por un espigón
217	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 Güimar, donde llegan a tener espesores visibles de más de 100 m, y según datos de sondeos, de hasta 300-400 m. Son grandes conos de deyección de los barrancos principales, especialmente del barranco de Badajoz, entre los que se intercalan coladas básicas delgadas. Estos depósitos están en explotación.
216	Sedimentos lacustres	Se encuentran en La Laguna y parte baja del Valle de Las Mercedes. Son limos arcillosos con ausencia de granulometrías gruesas y potencia variable hacia el centro del valle los 20 m.
215	Suelos	La mayoría son depósitos arenoso-arcillosos desarrollados como alteración de coladas y piroclastos. Especialmente abundantes son los existentes en la parte norte del eje de la Dorsal, desarrolladas sobre materiales basálticos de las emisiones finales del eje. Su potencia y otros caracteres edáficos induce a pensar que son paleosuelos generados bajo condiciones climáticas diferentes a las actuales. En la parte sur de la isla hay suelos de canturral formados por la pérdida del cemento de las tobas pumíticas sálicas.
214	Depósitos de ladera indiferenciados	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. También hay rellenos y alteraciones edáficas y, en ocasiones, intercalaciones de materiales pumíticos retrabajados y enalichados.
213	Depósitos aluviales y de fondo de valle	Son similares a los del nº 217 de leyenda, salvo que se localizan en zonas de cauces más estrechos. Están constituidos por paquetes de gravas, arenas, arcillas y limos de colores diversos, y generados por aguas de arroyos.
212	Suelos rojos de alteración piroclástica	Son una parte de los considerados en el nº 215 de leyenda. Se encuentran entre conos de téfra del eje de la Dorsal, y son el resultado de la alteración de los piroclastos rojizos del campo de volcanes.
211	Dunas y médanos	Se localizan en la costa sur de la isla entre el médano y la playa de la Tejita. Son depósitos de arenas eólicas cementadas, adosadas a los relieves costeros relevantes (Montaña Roja y Montaña Amarilla).
210	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



		subredondeados que forman también parte de la matriz arenosa. Hay, igualmente, pequeños fragmentos líticos de otras rocas volcánicas. Se han formado a expensas de las tobas pumíticas del volcán de Taco como depósitos de rambla y arrastres torrenciales.
209	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.
208	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. Los de vertiente están constituidos por una acumulación caótica de cantos y bloques angulosos de tamaños muy heterogéneos, entremezclados con una matriz fina de arenas y arcillas. En sus partes bajas presentan una transición a los depósitos de relleno de fondo de valle.
207	Depósitos de deslizamiento (Anaga)	Corresponden a depósitos caóticos de bloques y arenas producidos por deslizamientos relativamente recientes. Se encuentran preferentemente en el sector norte de Anaga. Los bloques pueden llegar a tener varios metros cúbicos de tamaño y son de la misma naturaleza volcánica que la de las unidades afectadas por el deslizamiento.
206	Aluviales antiguos y terrazas (Anaga)	En varios barrancos de Anaga se conservan aun depósitos de terrazas correspondientes a los aluviales antiguos. Suelen tener pequeñas dimensiones y están siendo erosionados por la red hidrográfica actual.
205	Conos de deyección antiguos (Anaga)	En la costa norte de Anaga se encuentran importantes restos de conos antiguos de deyección que han sido erosionados frontalmente por la acción marina. Tienen, por tanto, el frena acantilado con alturas entre 20-30 metros. Los restos más importantes están al este de Punta del Hidalgo, en Taganana y Benijo. Actualmente están profundamente incididos por la red hidrográfica.
204	Coladas basálticos	Son coladas de basaltos piroxénicos olivínicos que forman un malpaís "aa" muy escoriáceo y negruzco, sin colonización vegetal. La erupción tuvo tres brazos. El más septentrional es de corto recorrido y quedó formado por la Mña del Estrecho. Los otros dos brazos rodearon la Montaña Aguda y quedaron frenados por el gran volcán de Bilma. Los fenocristales son de augita plagioclasa y, en menor proporción, olivino.
203	Piroclastos basálticos	El cono de está situado en la ladera NO de Pico Viejo, a 1560 m. de altitud. Tiene una altura de 50 m. y está formado por acumulación de lapillis y escorias
202	Coladas basálticas	Coladas basálticas del tipo "aa" que descendieron desde la ladera sur de Pico Viejo en varios pulsos eruptivos. Presentan túneles volcánicos con pequeños hundimientos tipo jameos
201	Piroclastos basálticos	La erupción del Chahorra se produjo a través de una fisura eruptiva de la que surgieron varios conos de tefra de composición básica
200	Coladas basálticas	Conforman un malpaís 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. Hay pocos fenocristales de augita, olivino y plagioclasa. La matriz es rica en plagioclasa y augita. De manera accesoria hay apatito y biotita.
199	Piroclastos basálticos	Constituyen un cono de escorias, lapillis y bombas, con una altura de 140 m. y un radio medio de 0,7 Km. La dispersión de productos ha sido muy abundante, siendo la dirección preferente el sur. Tienen una composición basáltica-traquibasáltica similar a la de las coladas.



198	Coladas basálticas	Son coladas que surgieron por tres puntos, a lo largo de una fisura de 20 Km. de dirección N45° E. Constituyen malpaíses negros de coladas "aa" sin colonización vegetal, que se encauzaron por los arroyos o barrancos. La erupción principal fue la del Volcán de Güimar cuyas coladas llegaron al mar. Tienen una composición de basaltos olivinico-augítico de holo a hipocristales.
197	Piroclastos finos	Constituyen piroclastos basálticos finos de dispersión. Se encuentran en los centros de emisión del Volcán de Fasnía
196	Piroclastos basálticos	Son los centros de emisión piroclásticos que surgieron de la fisura, compuestos por bombas, escorias, lapillis y cenizas de composición basáltica. El cono de mayores dimensiones es el Volcán de Güimar.
195	Coladas traquibasálticas	Surgieron a través de tres conos (La Horca, Los Frailes y Las Gañanías) alineados según una fisura N45° E. Son lavas "aa" afaníticas masivas de color gris que llegaron casi todas al mar ocupando la rasa litoral. Sus potencias alcanzan los 5 m., y su composición es traquibasáltica. Las coladas de Las Gañanías son las únicas que presentan fenocristales de anfíbol. El resto de la mineralogía está formada por augita, plagioclasa y opacos.
194	Piroclastos	No está bien documentada la fecha histórica de esta erupción. Constituyen los tres conos de la alineación. Todos tienen planta circular, destacando el de Los Frailes con su radio de 300 m. y altura de 100 m. Los Frailes y La Horca tienen cráter bien diferenciado. La composición es de escorias, bombas y lapillis.
193	Coladas de traquitas máficas	Las lavas de este volcán se dividieron en varios brazos entre los conos de emisiones anteriores. Son coladas potentes de varios metros de tipo "aa" que forman malpaíses de color oscuro con escasa vegetación. La mayoría son de traquitas máficas con fenocristales de feldespatos y pequeños cristales de anfíbol. De manera minoritaria hay coladas afaníticas de composición intermedia.
192	Piroclastos traquíticos	Constituyen un cono alargado de dirección E-O con el cráter abierto al O. Tiene una altura de 100 m. y está compuesto fundamentalmente por escorias
191	Coladas basálticas	Constituyen un malpaís, poco vegetado, de coladas "aa" basálticas bastante vacuolares, que llegaron hasta el mar, al norte del Socorro. Son basaltos porfídicos con fenocristales de augita y olivino
190	Piroclastos basálticos	Constituyen un cono de mediano tamaño, con un cráter abierto hacia el SSE, compuesto por escorias, bombas y lapillis basálticos
189	Coladas basálticas-traquibasálticas	Constituyen un extenso malpaís negro de tipo "aa", cuyas coladas llegaron hasta el mar. Tienen composiciones variables desde basaltos olivinico-augíticos, basaltos microcristalinos, basaltos plagioclásicos, hasta basaltos plagioclásico-anfibólicos y traquibasaltos.
188	Piroclastos basálticos	Forman un gran cono piroclástico de color negro-rojizo, compuesto por escorias, bombas y lapillis
187	Piroclastos de dispersión	La erupción masiva del volcán provocó depósitos de piroclastos finos de dispersión situados en la ladera sur. También la erosión ha contribuido a arrastrar los piroclastos del cono
186	Coladas basálticas	Constituyen un malpaís negro de coladas que se abrieron en abanico y ganaron el terreno al mar. Tienen composición basáltica con textura porfídica holo a hipocristalina, con fenocristales de olivino y augita.



185	Piroclastos basálticos finos de dispersión	En el entorno del cono hay un gran monto de lapillis finos de dispersión que se localizan, principalmente, en el sector occidental
184	Piroclastos basálticos	Forman un gran cono de cinder de planta elipsoidal, con un eje mayor de 1 Km. En la cima se conserva un cráter de forma semicircular. Está compuesto por bombas, lapillis y cenizas de composición basáltica.
183	Playa fósil	Se encuentra en la zona costera de Chio entre Puerto de Alcalá y la Punta de Barbero. Es una superficie plana de arenas con macrofauna de lamelibranquios adosados, a 120 m. de cota, a un paleoacantilado situado a 2 Km. de la línea de costa actual. Se considera una rasa marina.
182	Coladas basálticas (fisuras ladera O de Pico Viejo)	Surgen de la fisura de la ladera de Pico Viejo y se extienden hacia el oeste en varias lenguas lávicas cubiertas, en ciertas zonas, por los piroclastos de dispersión de Montaña Reventada. Son coladas predominantemente de basaltos plagioclásicos con frecuentes estructuras "pahoehoe", que presentan aporte de traquibasaltos.
181	Piroclastos basálticos (fisuras ladera O de Pico Viejo)	Es un conjunto de conos de cinder estrombolianos de mediano tamaño compuestos por escorias, bombas y lapillis. Se alinean según varias fisuras paralelas orientadas E-O. Muchos de los conos presentan cráteres elipsoidales según la dirección de la fisura. También se presentan fisuras menores de hornitos formados por escorias.
180	Coladas basálticas traquibasálticas (Alineación Samara-Bilma)	Son coladas de basaltos augítico-olivínicos u olivínico-augíticos porfídicos con pocos fenocristales y de pequeño tamaño. Las coladas traquibasálticas afloran principalmente en la zona de Montaña Samara. Son rocas porfídicas microcristalinas vacuolares con pocos fenocristales de plagioclasa.
179	Piroclastos sobre coladas	Corresponden a una zona donde las coladas están parcialmente recubiertas por piroclastos finos, muchos de los cuales han sido arrastrados
178	Piroclastos basálticos-traquibasálticas (Alineación Samara-Bilma)	Es un conjunto de conos de cinder estrombolianos de mediano a gran tamaño, compuestos por escorias, bombas y lapillis basálticos y traquibasálticos. Se alinean según una banda NO-ENE de 6 Km. de longitud, en la que hay varias fisuras eruptivas. Los volcanes principales son Bilma (una superficie cercana a 1 Km ² y una altura visible de 170 m.), Cangrejo, Cascajo y la fisura de Samara-Botija. Todos ellos presentan cráteres bien conservados, la mayoría abiertos al NO.
177	Piroclastos al E de Mtna Reventada	Constituyen tres pequeños centros de emisión alineados según una grieta eruptiva de pequeña longitud (250 m.) en el límite sur de las coladas de Roques Blancos
176	Coladas de pequeños edificios al E de Mtna Reventada.	Son coladas de la fisura del N° 177 que se agrupan con los domos traquíticos periféricos, pero de los que no hay constancia de su composición exacta
175	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 "pahoehoe". Descienden hacia la costa norte de la isla ganando terreno al mar al este de Garachico. Tienen composiciones traquibasálticas con escasos fenocristales de plagioclasa y de hornblenda alterada en sus bordes, y variaciones hacia fonolitas traquitas máficas con o sin olivino accesorio. Tienen texturas traquíticas porfídicas.
174	Piroclastos y traquibasálticos (Alineación Liferfe-Cueva Ratón)	Constituyen un conjunto de conos estrombolianos rojizos y negros de mediano tamaño, compuesto por escorias, bombas y lapillis. Se alinean según una fisura NO-SE, siendo los conos principales Montaña Liferfe, Liferfe y Cueva Ratón (varios conos superpuestos). En sentido NO parece que hay otro cono enterrado (El Volcán Negro o Cruz de Liferfe) por coladas más recientes. Y, siguiendo en el mismo sentido, esta fisura coincidiría con la erupción histórica de



		Montaña Negra o Volcán de Garachico. Los conos parecen más jóvenes en sentido SE.
173	Sedimentos indiferenciados	Son pequeños afloramientos de sedimentos compuestos por lapillis retrabajados, arenas y cantos, que rellenan pequeñas vaguadas. Están recubiertas por las coladas históricas y subhistóricas
172	Coladas basálticas y traquibasálticas (-rea de Mtna 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 olivinico-piroxénicos algo vacuolares, y traquibasaltos grises afaníticos. Los primeros tienen texturas porfídicas con fenocristales de olivino y, en menor proporción, de augita, dentro de una matriz muy rica en augita y plagioclasa. Los traquibasaltos son muy afaníticos, con muy pocos fenocristales de plagioclasa, dentro de una matriz de plagioclasa, augita, opacos y algún olivino.
171	Piroclastos basálticos y traquibasálticos (-rea de Mtna 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. Entre los conos principales están Montaña del Topo, Montaña Quebrada y Montañas Negras-Cruz del Herrero. Tienen composiciones de basaltos olivinico-piroxénicos y traquibasaltos, iguales a los de las coladas.
170	Piroclastos de traquitas-fonolitas máficas	Solo hay un cono cartografiado en este grupo. Es un pequeño centro denominado Montaña de los Tomillos, con un cráter en su cima
169	Coladas de traquitas-fonolitas máficas sin centro de emisión conocido	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. Son coladas potentes y, en el relieve, aparecen como "costillares" o morrenas laterales, formando varios ramales que se extendieron en dirección oeste. La composición principal es traquítica con textura fluidal. Los fenocristales son de feldespatos y, algunos, de hornblenda marrón. La matriz tiene plagioclasa, anortoclasa, augita y opacos.
168	Piroclastos sálicos	Corresponden a depósitos sálicos blanquecinos situados en la ladera norte del Volcán Pico Viejo, entre las coladas de Roques Blancos y las emisiones del Teide
167	Coladas y pumitas encalichadas (campo de volcanes sobre Teno)	Son encalichamientos sobre coladas y grumitos, de edad similar al de los volcanes de Teno, de la plataforma de Teno
166	Piroclastos basálticos y traquibasálticos (campo de volcanes sobre Teno)	Constituyen un conjunto de volcanes de mediano tamaño que surgieron en varios puntos, sobre el Macizo de Teno. Unos en el valle de El Palmar, otros en la plana costera de los Silos y un tercer grupo formado por los volcanes del Vallado y la Sahorra, al Oeste de Teno. Todos los piroclastos son de composición basáltica y traquibasáltica.
165	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 olivinico-augíticos con textura porfídica muy marcada. Ocasionalmente, llevan hornblenda con bordes corroidos. La matriz es microcristalina rica en plagioclasa, augita y opacos. Hay términos más anfibólicos de tendencia traquibasáltica. El Volcán de Los Silos tiene igual composición que la de El Palmar. Los volcanes Vallado y Sahorra emitieron coladas por el barranco de Las Cuevas para ir a caer a Teno Bajo, dando lugar a una plana ancha. Son basaltos olivinico-augíticos frescos.
164	Domo de Lomo de Simón	Es un domo exógeno, situado a 3 Km. al SE de Vilaflor, en los inicios de los campos de volcanes básicos del eje SE-NO. Está compuesto por fonolitas haüynicas, fonolitas máficas y traquitas, todas porfídicas con fenocristales de anortosa. La haüyna es escasa.



163	Tobas y brechas sálicas (Guaza)	Constituyen el gran centro de emisión de Montaña Guaza con un cono posterior en su cima del que surgieron coladas. El cono está formado por tobas y brechas que se agrupaban como aglomerados
162	Piroclastos sálicos (volcán de Taco)	Constituye el cono de escorias negras muy porosas y afaníticas del volcán de Taco, que alcanza una altura de 220m. La planta es elipsoidal, elongada en dirección N80° E. Interestratificados hay capas de cenizas, tobas pumíticas y cineritas acrecionales indicativas de erupciones freáticas. En la cima del cono hay un cráter que se ha ocupado por una balsa de agua.
161	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
160	Coladas sálicas (Volcanes de Taco, Guaza y otros)	El volcán de Taco emitió coladas de hasta 10 m. de potencia visible, con disyunción columnar, que se extendieron por la plana de Buenavista. Son de composición tefrítico-fonolítica afaníticas con haüyna como mineral característico (menor de 0,5 mm).
159	Coladas basálticas (Mtña Pelada)	Corresponde a un pequeño afloramiento en la parte baja de Montaña Pelada o Ensanchada, de composición basáltica-traquibasáltica de textura afanítica en la que destacan pequeños fenocristales de plagioclasa
158	Piroclastos basálticos (Mtña Pelada)	Constituyen dos edificios hidromagmáticos compuestos por piroclastos compactados Montaña Amarilla es una caldera muy erosionada de hialoclastitas alternando con fragmentos traquíticos. Los piroclastos descansan sobre una playa fósil, y están compuestos por pequeños fragmentos pseudovítreos de composición basáltica, en los que destacan microlitos de plagioclasa.
157	Tobas traquíticas y fonolíticas (Caldera del Rey)	La Caldera del Rey es una mar doble que surgió sobre los basaltos del Macizo del Roque del Conde. Los niveles inferiores arrastraron muchos fragmentos de los basaltos inferiores que se encuentran englobados en depósitos tobáceos traquítico-fonolíticos con una estratificación bien desarrollada, compuesta por niveles de brechas, tobas pumíticas y lapillis acrecionarios.
156	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. Esporádicamente presentan haüyna.
155	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
154	Coladas basálticas (Mtña Gangarro y otros)	Corresponden a coladas basálticas emitidas por conos de tamaño mediano situados fuera de los ejes principales del rift. También se incluyen las coladas del acantilado del este de Icod. Tienen composiciones variadas desde basaltos olivinico-augítico, o viceversa, hasta basaltos ligeramente plagioclásicos de tendencia traquibasáltica.
153	Piroclastos basálticos (Mtña Gangarro y otros)	Constituyen conos de mediano tamaño compuestos por escorias, bombas y lapillis de naturaleza basáltica olivínica-piroxénica. Algunos están bordeando la parte externa de la pared de Las Cañadas, como Montaña Gangarro, o el volcán cercano al Roque del Almendo.
152	Piroclastos basálticos	Constituyen un campo de volcanes estrombolianos de pequeño tamaño, muy bien conservados. La mayoría de ellos se alinean según una fisura eruptiva de dirección N -S. Están compuestos por escorias, bombas y lapillis de naturalezas basáltica que surgieron de cráteres circulares que permanecen casi intactos.
151	Coladas basálticas y traquibasálticas	Conforman un extenso malpaís que surgió de un campo de volcanes estrombolianos surgidos al sur de Valle de San Lorenzo. Son coladas "aa" de composiciones basálticas. Hay términos de basaltos olivínicos, basaltos olivino - piroxénicos y basaltos piroxénicos.



150	Piroclastos basálticos	Constituyen un gran conjunto de conos estrombolianos de pequeño y mediano tamaño, relativamente bien conservados, que se agrupan en alineaciones de tres o cuatro edificios. Están compuestos por escorias, bombas y lapillis basálticos. En muchos de ellos se conservan los cráteres cimeros.
149	Coladas basálticas	Constituyen extensos malpaíses ligeramente degradadas, procedentes de multitud de centros estrombolianos dispersos a lo largo del eje del rift. Son coladas de composiciones basálticas diversas: olivínicas, olivínicas - augíticas, piroxínicas y plagioclásicas - anfibólicas. Muchas de estas coladas ganaron terreno al mar, aumentando el perímetro de la isla. Se han observado apilamientos de ellas de casi 100 m de potencia.
148	Suelos antiguos (Zona de Los Cristianos)	Constituyen una amplia zona de suelos al NO del puerto de Los Cristianos, formados por la alteración y retrabajamiento de los materiales sálicos de los edificios Cañadas. Son suelos antiguos, pues de encuentran debajo de las coladas basálticas inferiores del eje del rift.
147	Arenas con estratificación cruzada	Forman parte del relleno de La Orotava. Son arenas estructuradas rítmicamente a modo de limos barbados sin cementar. Hay secuencias granodecrecientes con hilados casi exclusivos de clastos de pómez. El conjunto buza 15-25° al N, y tiene espesores superiores a los 6 m.. Se pueden relacionar con materiales procedentes de la erosión de la zona alta del valle.
146	Depósitos de avalanchas "debris flow"	Se encuentran en la pared oeste del valle de La Orotava, cerca de la costa. Son materiales fragmentarios caóticos que afloran desde la costa hasta Los Realejos, originados por avalanchas de la pared de Tigaiga. Son depósitos muy heterométricos con megabloques de hasta 1000 m ³ , que están intercalados entre las coladas basálticas del valle.
145	Depósitos de barranco intercalados entre coladas	Es un pequeño afloramiento al norte del barranco de los Realejos, cerca de la costa. Son depósitos de gravas y arenas estratificadas, con matiz arenoso - arcillosa. Los cantos son angulares y redondeados heterométricos, mayoritariamente basálticos.
144	Arenas intercaladas entre coladas	Están intercalados entre las coladas basálticas que forman el acantilado del Puerto de La Cruz. Es un depósito de 15 m. de potencia compuesto por limos y arenas finas alternando con arenas gruesas de fondo de canal. Hay fragmentos de conchas y estructuras de "ripples". Pudiera tratarse de un nivel antiguo de playa a 55 m. de cota.
143	Coladas de traquibasaltos y fonolitas máficas	Constituyen una formación masiva (unos 100 m. de potencia máxima) de coladas de composición intermedia entre los extremos básicos y sálicos que pueden definirse como traquibasaltos y fonolitas máficas. Suelen tener pocos fenocristales de augita, plagioclasa y anfíbol con bordes de corrosión. La matriz está formada por plagioclasa con textura fluidal y pequeñas cantidades de piroxeno, con apatito y opacos más escasos
142	Piroclastos de traquibasaltos y fonolitas máficas	Son centros de emisión de tamaño mediano bastante mal conservados, alineados, principalmente en las zonas altas de la cordillera dorsal. En ninguno de ellos se conserva con claridad la morfología del cráter. Tienen igual composición que los colados del número 143.
141	Coladas de fonolitas máficas	Constituyen 2 tipos de afloramiento distintos. Unos forman dos planchones potentes de 50 m junta a la Fuente de Joco y sobre roque Gordo, en el eje de la Dorsal. El otro grupo lo forman coladas cortas que se intercalan con las coladas basálticas del relleno del valle de La Orotava. Tienen fenocristales de FK y alguno de egirina, anfíbol y haüyna, con una matriz con FK fluidal, haüyna, clinopiroxeno y opacos.
140	Coladas de traquitas-fonolitas máficas (costa N)	Se trata de una potente colada de unos 10-15 m. de color gris oscuro azulado, bastante afanítica, en la que solo destacan escasos fenocristales de anfíbol y clinopiroxeno. Aflora en el acantilado del Collado de los Méndez, al oeste del Puerto de la Cruz, sobre coladas basálticas del relleno del valle de La Orotava.



139	Piroclastos basálticos finos de dispersión	Constituyen mantos de lapillis y cenizas de dispersión procedentes de los centros de emisión estrombolianos del nº 138. En algunos de ellos se ha producido un retrabajamiento por las aguas de arroyada, como sucede en la cabecera del valle de Güimar. Todos son de composición basáltica.
138	Piroclastos basálticos	Constituyen una multitud de conos estrombolianos de pequeño y mediano tamaño del que surgieron las extensas coladas del nº 137. La mayoría de estos conos, formados por bombas, escorias y lapillis, se sitúan en las cotas altas del eje Dorsal y muchos de ellos conservan el cráter cimero. Estos piroclastos tienen igual composición que las coladas del nº 137.
137	Coladas basálticas	Es, con mucho la formación volcánica más extensa de todo el eje Dorsal. Constituyen apilamientos lávicos con potencias inferiores a los 100 m., aunque por datos de galerías pueden alcanzar los 600 m., que cubrieron ambas vertientes del eje Dorsal y se extendieron también por los valles de La Orotava y La Laguna. Son coladas "aa" y "pahoe" porfídicas, fundamentalmente olivinico-augíticas u olivínicas, en una matriz rica en clinopiroxeno, con plagioclasa y anfíboles. Hay también tipos afaníticos de tendencia traquibasáltica y basaltos plagioclásicos.
136	Piroclastos basálticos	Constituyen un conjunto de pequeños edificios estrombolianos degradados, que se alinean según una fisura eruptiva de corto recorrido. Están compuestos por bombas y lapillis basálticos.
135	Coladas basálticas	En la fisura del Nº 136, surge una colada amplia y de largo recorrido procedente del volcán Colmenar. Tiene composición de basaltos ankaramíticos
134	Piroclastos basálticos	Corresponden a los centros estrombolianos muy degradados de los que se emitieron las coladas del nº 133. Algunos de estos piroclastos han sido afectados por la erosión y escorrentía, transportándolos a lo largo de las zonas altas del Portillo de la Villa e Izaña.
133	Coladas basálticas con piroclastos intercalados	Constituyen las coladas inferiores emitidas desde el eje de la Dorsal. Se encuentran por debajo de los campos de volcanes del nº 137, aunque, en algunas situaciones, es difícil separarlas debido a su similitud composicional. Mayoritariamente se encuentran en la zona de Izaña y pared norte de Las Cañadas, intercaladas con las unidades de Diego Hernández. Son coladas bastante degradadas.
132	Domos y diques traquíticos	Corresponden a pequeños afloramientos sálicos que se extienden a lo largo de la vertiente norte de la Dorsal. Algunos son pequeños domos y otros, como los Roques de Caramujo (en el extremo NO del Parque Nacional del Teide). Por su quimismo, se podrían relacionar con algunas coladas sálicas que afloran en la Dorsal. Los diques sálicos son escasos, se disponen verticalmente y son poco potentes.
131	Diques basálticos	Son escasos. Se han representado los que afloran en la pared de Diego Hernández que constituyen los conductos de emisión de los conos existentes en el Llano de los Infantes. Algunos tienen potencias métricas.
130	Depósitos hidromagmáticos de Pico Viejo	Corresponden a los pequeños depósitos situados alrededor del pequeño cráter hidromagmático póstumo que se encuentra en el borde interior del gran cráter de Pico Viejo
129	Coladas traquifonolíticas recientes del Teide (coladas negras)	Constituyen la última erupción del Teide. Fue una erupción ocurrida hace 800 años, que surgió desde el Pico del Teide (el Pilón), y se extendió mayoritariamente hacia el norte. Son coladas "aa" de color negro, debido a su carácter vitrofídico, en la que están bien marcados los "levees". Tienen composición traquifonolítica en la que destacan fenocristales de feldespato marcando flujo.
128	Cono superior del Teide (El Pilón)	Es el cono cimero del gran estratovolcán Teide. Corresponde a la última erupción habida en el gran edificio, que ocupó el anterior cráter que existía, la Rambleta. Es un cono bastante perfecto, con una base circular de 500 m. de diámetro y unos 150 m. de altura. En su parte superior hay un cráter de 80 m. de diámetro con emanaciones



		sulfurosas de fumarolas póstumas.
127	Pumitas de dispersión de Mtña Blanca	Constituyen los mantos pumíticos de la gran erupción pliniana de hace 2000 años. Cerca de la cima de Montaña Blanca se extienden ampliamente con potencias considerables. Fueron objeto de explotación minera, hoy clausurada. Tienen composición fonolítica similar a las coladas emitidas de Montaña Blanca.
126	Centro de emisión fonolítico de Mtña Blanca	Corresponde a la parte superior de Montaña Blanca. Aunque está cubierta por las pumitas de la erupción de hace 2000 años, se distinguen "costillares" lávicos de las paredes domáticas de las emisiones anteriores.
125	Derrubios y zona de alteración en la ladera N del Teide	En la pared norte del Teide, hay una amplia superficie en la que afloran materiales sueltos de derrubios procedentes de la erosión de los piroclastos cimeros. Parece que también hay productos de alteración de tipo hidrotermal.
124	Coladas fonolíticas de Mtña Rajada	Son potentes coladas fonolíticas de base obsidiánica negra, que se emitieron desde el Domo de Montaña Rajada hacia el este, rellenando el fondo del Circo de Las Cañadas. Son coladas de bloques originados por la alta viscosidad del magma. Son frecuentes las grietas profundas en los malpaíses que forman.
123	Domo de Mtña Rajada	Constituye uno de los mejores domos endógenos de todo el archipiélago canario. Se observan varias fases en su construcción de las que surgieron coladas fonolíticas muy viscosas. En su parte central hay un cráter en cuyo interior se encuentra el último domo resurgente del que se emitió una colada en dirección sur.
122	Coladas traquibasálticas de Mtña de Los Corrales	Constituyen una extensa erupción de lavas "aa" que dieron origen a un malpaís medianamente vegetado. Se extendieron hacia el norte rebasando el Portillo de La Villa y descendiendo por el valle de La Orotava. Tienen composición traquibasáltica poco cristalina.
121	Piroclastos traquibasálticos de Mtña de Los Corrales	Es el centro de emisión de las coladas del nº 122. Está situado a 3 Km. al SSO de El Portillo de la Villa. Tiene pequeñas dimensiones y está compuesto principalmente por escorias y espaler que producen un cono muy imperfecto. Presenta una pequeña depresión central poco profunda.
120	Coladas fonolíticas subrecientes de la Mtña Blanca	Corresponden a las largas coladas fonolíticas emitidas, probablemente, antes de la erupción pliniana de hace 2000 años. Se extienden hacia el norte, rebasando ligeramente el Portillo de la Villa, y hacia el este, ocupando el fondo del circo de Las Cañadas.
119	Centros de emisión fonolíticos de la fisura de Mtña Blanca	Corresponden a pequeños centros de tipo domáticos que se alinean según una fisura N100° E, en la ladera alta del sur de Montaña Blanca
118	Fisura eruptiva fonolítica de Mtña Blanca	Constituyen las coladas fonolíticas muy viscosas que surgieron de la fisura del nº 119. Son lavas cordadas y en bloques de corto recorrido que se dirigieron hacia el sur, descendiendo por la ladera sur de Montaña Blanca.
117	Coladas fonolíticas inferiores de Mtña Blanca	Corresponden al conjunto de coladas fonolíticas que se emitieron desde Montaña Blanca. Se extendieron en todas las direcciones, ocupando el llano del Circo de Las Cañadas. Hacia el norte, rebasaron el Portillo de la Villa y descendieron hasta casi la costa del norte. Son coladas con fenocristales de anortoclasa y, más escasos, de egrina y, a veces, anfíbol. En cantidades escasas hay algo de plagioclasa, olivino y feldespatoides. La matriz suele ser vitrofídica.
116	Coladas fonolíticas de Roques Blancos	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 con marcados "levées" y, en ocasiones, con bases obsidiánicas. Tienen composiciones traquíticas-fonolíticas con abundante anortoclasa, sanidina, en una matriz vitrofídica. Hay también egrina, anfíbol, biotita y feldespatoides (ocasionalmente).



115	Domo fonolítico de Roques Blancos	Constituye un gran domo exógeno construido en varias fases y resurgencias en la ladera NO de Pico Viejo. De sus distintas fases quedan paredes subverticales dispuestas como capas concéntricas. Varias de las laderas están ocupadas por fuertes depósitos de bloques angulosos, producto del derrumbe de las partes cimeras
114	Coladas fonolíticas de Pico Cabras	Son coladas de amplio recorrido que descendieron hacia el norte hasta llegar al mar, a la altura de Buen Paso. Presentan frecuentes "levées", como las coladas de Roques Blancos
113	Domo fonolítico de Pico Cabras	Tiene una morfología similar a Roques Blancos aunque de dimensiones menores. Presenta una forma elipsoidal y surgió en la ladera baja de la pared norte del Teide. Como Roques Blancos, tiene varias fases de recrecimiento representadas por paredes concéntricas
112	Coladas fonolíticas de Mtna Abejara	Son coladas sálicas de largo recorrido y frecuentes "levées" que corren paralelos a las del domo de Pico Cabras. También descienden hasta el mar, dando unos relieves costeros de terrenos ganados al mar.
111	Domo fonolítico de Mtna Abejara	Surgió a través de una fisura N-S abierta en la ladera baja de la pared norte del Teide. Su cráter presenta una elongación en esa dirección, y el centro de emisión tiene en su entorno abundantes depósitos de aglutinados dispuestos en lóbulos periféricos en la base del edificio.
110	Coladas fonolíticas de la fisura de Las Lajas.	Constituye un conjunto de coladas sálicas surgidas de los diversos centros de la fisura. Se emitieron previamente a la erupción de Montaña Abejara, ya que éstos últimos se superponen a ellos.
109	Conos piroclásticos de la fisura de Las Lajas	Esta fisura, de dirección N30° E se abrió en la ladera media del Teide. Tiene una longitud de 1 Km. y de ella surgieron cinco bocas eruptivas de pequeño tamaño que presentan un pequeño cráter cimero abierto hacia el oeste. Están compuestos por piroclastos diversos, incluyendo aglutinados.
108	Coladas fonolíticas de Mtna Majúa	Constituyen un malpaís de coladas en bloques que se extendió en forma de abanico hacia el SE. Tienen una composición traquítico-fonolítica con feldespatos como mineral dominante, en una matriz vitrofídica.
107	Cono piroclástico de Mtna Majúa	Es un centro de mediano tamaño, compuesto por abundantes escorias vesiculares y aglutinados, que surgió en el llano de Las Cañadas. Tiene una altura de 25 m. y presenta un cráter abierto hacia el SE.
106	Coladas fonolíticas de El Sanatorio	Constituye una extensa emisión fonolítica surgida en el llano de las Cañadas al sur de Montaña. No hay un centro de emisión piroclástico bien marcado, pero sí se aprecia, en su extremo oeste, unas estructuras circulares a modo de domo rebajado, desde el que se emitieron los diferentes episodios lávicos que se dirigieron a la pared de las Cañadas. Son coladas en bloques muy potentes con apreciables ojivas de presión debidas a su viscosidad.
105	Coladas fonolíticas de pequeños centros de emisión	Corresponden al conjunto de coladas surgidas de los pequeños centros de emisión sálicos periféricos. Tienen corto recorrido y, en algunas, se aprecian ojivas de presión producto de la alta viscosidad de la lava. Tienen composición fonolítica, con feldespatos potásicos como mineral principal.
104	Centros de emisión fonolíticos (Los Gemelos, Palomas, Teleférico, Mancha Ruana)	Constituyen un conjunto de pequeños centros de emisión sálicos surgidos en las laderas del Teide, sobre todo en la degollada que separa Pico Viejo y el Teide. Entre ellos están los centros de Mancha Ruana, Los Gemelos, Paloma (en la ladera norte de Pico Viejo) y el volcán del teleférico.
103	Coladas basálticas y traquibasálticas "aa"	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 "levées" y ojivas de presión. Son de composición sálica de tendencia traquifonolítica, con sanidina y anortoclasa como minerales principales y augita, anfíbol y biotita, en cantidades menores.



102	Piroclastos	Son depósitos concentrados principalmente en la parte alta de la ladera SO. Corresponden a fisuras laterales surgidas en la ladera, y están formados por escorias, bombas y lapillis
101	Lavas basálticas "pahoehoe"	Constituyen paquetes de coladas pahoehoe que se alternan con las de tipo "aa" que se extienden por las laderas de Pico Viejo. Tienen composición traquifonolítica con textura fluidal. Como mineralogía principal tienen anortosa tabular y sanidina. Como minerales máficos hay augita egirínica, anfíbol y biotita. Accidentalmente hay olivino.
100	Coladas de traquitas (pared N Icod; La Guancha)	Son coladas de base fragmentaria, de color grisáceo, con tipos afaníticos y otros más cristalinos. Como mineral principal está el feldespató potásico. En cantidades menores hay anfíbol.
99	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 nº 98, sobre las cuales se apoyan. Forman parte del relleno del valle de Icod, y tienen una superficie bastante degradada. Son de color negruzco con abundantes prismas de plagioclasa. Otros fenocristales son augita idiomorfa y, en menor cantidad, olivino. De manera accesoria hay hornblenda y biotita.
98	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 feldespató alcalino y anfíbol, egirina y, más escasamente, olivino. Tienen semejanza con las fonolitas máficas que afloran en la zona del Pto de la Cruz en los acantilados de La Romántica.
97	Coladas sálicas indiferenciadas	Corresponden a pequeñas coladas sálicas surgidas previamente a los conos de Montaña Abejera y Las Lajas. Son lavas de pequeño recorrido ocultas por las emisiones posteriores de los grandes domos sálicos periféricos.
96	Conos sálicos periféricos (Abrunco, pre-Abejera, pre-Lajas)	Son dos centros de emisión asociados a las coladas sálicas del nº 97. El cono de Abrunco está compuesto por piroclastos blancos, y se encuentra parcialmente cubierto por las coladas de Montaña Abejera. Por su parte, el otro centro es de menor tamaño y se encuentra en su proximidad, por encima del cono de Montaña Abejera.
95	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. La mayoría proceden de centros estrombolianos de pequeño o mediano tamaño situados dentro de la caldera. Tienen composiciones variadas, predominando los términos basálticos olivínico-piroxénicos, con traquitas-fonolitas máficas (la colada que desciende hasta la costa norte).
94	Conos basálticos periféricos (Mostaza, Los Tomillos, etc...)	Constituyen el conjunto de conos estrombolianos dispersos dentro de la caldera de las Cañadas. Entre ellos se encuentran Montaña Negra, Montaña de los Tomillos, Mostaza, los conos en la base de la pared, al comienzo de las Siete Cañadas y los pequeños conos en las laderas SE de Pico Viejo. Están compuestos por bombas, lapillis y cenizas. Prácticamente todos presentan un cráter bien conservado.
93	Coladas intermedias del Teide	Constituyen parte de las laderas del volcán Teide, y tienen composición y estructuras variadas, con tipos intermedios dominantes
92	Coladas antiguas del Teide	Constituyen las laderas más antiguas del Teide, que permanecen como grandes ojales entre las coladas negras póstumas (nº 129). Son coladas escoriáceas bastante degradadas y de color ocre. Composicionalmente son rocas intermedias con matrices vitrofídicas.
91	Piroclastos sálicos indiferenciados	Es la unidad más extendida de todos los Edificios Cañadas. Se extiende principalmente por las laderas sur y sureste de la isla, cubriendo gran parte de las unidades Cañadas. Composicionalmente no son homogéneos y engloban piroclastos de diversa naturaleza y textura. En las laderas sur debieron recubrir todo el terreno



		preexistente, estando actualmente incididos por la red fluvial. Tienen distintos grados de compactación, predominando la presencia de pómez. De manera más escasa tienen también líticos básicos y rocas granudas (sienitas). No se conocen con exactitud los centros de emisión de los que proceden, pero sin duda, son múltiples.
90	Depósito brechoide polomítico sin consolidar, con cantos subangulosos de sienitas.	Son depósitos sueltos de aspecto arenoso y color gris, heterométricos con cantos de tamaños decimétricos y centimétricos subangulados, de rocas volcánicas y sienitas. Se disponen sobre las paredes exteriores de la caldera de las Cañadas cerca del borde de la pared. Preferentemente hay una acumulación grande en la parte superior de la pared de Diego Hernández, en el Llano de los Infantes.
89	Colada fonolítica masiva de La Fortaleza de Tigaiga	Es una potente colada fonolítica tipo Grajara, con una disyunción columnar grosera. Configuran los llamados Riscos de la Fortaleza, con una potencia de 50 m. En las partes superiores son niveles obsidiánicos negros.
88	Tobas sálicas estrombolianas e hidromagmáticas, con niveles sedimentarios y coladas básicas intercaladas	Constituyen la pared principal de Diego Hernández. Es un conjunto de tobas pumíticas e ignimbríticas de origen pliniano, con niveles sedimentario similares a la unidad nº 90. Hay también capas de origen hidromagmático alternando con el resto de tobas. Hacia las partes altas se intercalan coladas basálticas procedentes de las erupciones inferiores del eje de la pared.
87	Coladas fonolíticas de grandes escarpes (Guajara, Pasajirón, Topo de la Grieta)	Corresponden a los potentes planchones fonolíticos multilávicos que se emitieron en las últimas fases de los Edificios Cañadas, ocasionalmente tienen intercalaciones piroclásticas de tipo ignimbrítico. Se sitúan en el borde superior de la pared de las cañadas y se extienden ladera abajo por los sectores de Granadilla de Abona y Fasnía. Como mineral principal tienen sanidina, y el feldespatóide que las caracteriza es la nefelina. Planchones tipo de esta unidad son los escarpes de Guajara, Pasajirón, Roque de la Grieta, Roque del almendro y Sombrero y Sombrerito de Chasna.
86	Tobas sálicas (coladas piroclásticas y piroclastos pumíticos)	Es un conjunto de pumitas de color blanco-cremoso que se disponen inmediatamente debajo de las fonolitas del Nº 87. Su composición es fonolítica
85	Coladas fonolíticas (afloramiento en el Oeste de Tigaiga)	Corresponde a un pequeño lomo situado en la pared occidental de Tigaiga. Son lavas fonolíticas de poco espesor y composición piroxénico- biotíticas. Se apoyan sobre los basaltos de la unidad 84
84	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 delgadas, con bases fragmentarias, y buzan a favor de la pendiente. Pueden llegar a tener una potencia visible de 50 m. Normalmente están muy meteorizadas.
83	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 m a menos de la mitad. Son de color verdoso, estructuras lajeadas subparalelas. Son rocas poco porfídicas con fenocristales de feldespatóide, y más escasos y pequeños de anfíbol y haüyna. Hacia el techo hay lentejones de brechas caóticas fonolíticas de posible origen lahárico, y lentejones también de rocas pumíticas.
82	Tobas pumíticas intercaladas (sector norte, pared de La Orotava)	El conjunto tiene una naturaleza ignimbrítica. Son paquetes de pumitas intercaladas en los tramos traquibasálticos altos de Tigaiga, que afloran al este de Icod el Alto. El afloramiento más importante (en Lance de Arriba) tiene potencias de 20 m con una estratificación interna bien marcada. Tienen cobres beige amarillentas o anaranjadas. Están compuestos por pómez con clastos en su mayoría menores de 2 cm.
81	Coladas de fonolitas y fonolitas máficas (nivel en pared de La Orotava)	Afloran en la parte de la pared oriental de Tigaiga, formando potentes acantilados, sobre todo entre Icod el Alto y Los Realejos. En este punto pueden alcanzar entre 80 y 100 m.. Son fonolitas haüynicas, con sanidina, egrina y hornblenda. En la parte superior hay niveles



		de aspecto fragmentario - aglomerático fonolítico con feldespatos, biotitas y anfíbol. Las partes inferiores son más masivos de color gris verdoso con cristales de feldespato. En las zonas sur hay intercaladas tobas pumíticas de 6 m de potencia. Todo el conjunto tiene carácter complejo y podría asociarse a un posible domo enterrado. La composición general es de fonolitas haüynicas.
80	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 nº 79. Tienen una composición de basaltos olivínico-augíticos de matriz afanítica
79	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 feldespato, agujas de anfíbol pardo y haüyna. Sobre ellos hay depósitos brechoides poligénicos de carácter sálico, y de un posible origen lahárico. Superpuestos a estos depósitos hay tobas sálicas pumíticas con potencias entre 1 y 3 m y con muchos elementos fragmentarios. Asociados a ellos niveles cineríticos con textura acrecionaria.
78	Coladas traquibasálticas con intercalaciones de basaltos y fonolitas subordinadas (macizo de Icod, pared de Las Pilas y pared de Tigaiga). Piroclastos intercalados.	El aspecto composicional de las rocas sálicas fluctúa entre términos de traquitas - fonolitas máficas y fonolitas normales.
77	Coladas fonolitas (base pared de La Orotava)	Afloran en la pared oriental de Tigaiga. Son potentes coladas verdosas masivas, intercaladas en el conjunto de basaltos y traquibasaltos del nº 74. Son de composición fonolítica normal, con pocas fenocristales de anortoclasa. Hay también augita egirínica y anfíbol marrón.
76	Ignimbritas y tobas sálicas (S. Juan de la Rambla y barranco de Ruiz)	En el afloramiento de San Juan de la Rambla. Tienen potencias del orden de 40 m y forman bancas mal individualizadas con disyunción columnar grosera. Presentan clastos de fonolitas de hasta 30 cm. en una matriz parda o pardo-rojiza, y otros sálicos con cierto estiramiento. Las tobas sálicas del barranco de Ruiz están soldadas y tienen abundantes clastos sálicos y de traquibasaltos. Son bastante masivos y representan claramente coladas piroclásticas.
75	Coladas de traquibasaltos y fonolitas con intercalaciones de tobas sálicas. Basaltos subordinados.	En el barranco de Ruiz, afloran en su pared occidental, unas ignimbritas sobre las que se ponen coladas de traquibasaltos - traquitas máficas que dan un acantilado de 40 m de altura.
74	Coladas basálticas y traquibasálticas con intercalaciones fonolíticas (base pared de La Orotava)	Constituyen la pared baja oriental de Tigaiga, con una potencia de 400 m. En la base hay basaltos tableados "pahoehoe". Sobre ellos hay basaltos olivínico- augíticos y traquibasaltos con niveles de almagres intercalados. En la parte alta del conjunto hay tobas pumíticas parcialmente retrabajadas y resedimentadas, en paquetes inferiores a 5 m de potencia. Por encima hay una alternancia de basaltos olivínicos y traquibasaltos.
73	Coladas basálticas superiores	Son coladas basálticas de longitudes variables, dispersas por las laderas sur de los Edificios Cañadas. Las más representativas las aflorantes en el sector de Pasajirón y más al este. Tienen composición de basaltos olivínico - augíticos., basaltos augítico - anfibólicos y traquibasaltos.
72	Piroclastos basálticos superiores	Constituyen afloramientos dispersos de centros estrombolianos medianamente degradados, compuestos por escorias, bombas y lapillis. Suelen tener color rojizo debido a la oxidación posteruptiva
71	Traquibasaltos	Son coladas que descienden desde el área de Llano de Blanca formando malpaíses relativamente conservados intercalados con los basaltos de la unidad nº 73. Son rocas afaníticas sin fonocristales. También hay términos de fonolitas máficas
70	Traquibasaltos y fonolitas máficas de Fasnía	Es un conjunto heterogéneo aunque de aspecto homogéneo. Son rocas oscuras y afaníticas que constituyen coladas de poco espesor. La potencia máxima es 70 m, y proceden de la zona de Las Cañadas. Las traquibasaltos son porfídicos con fenocristales de anortoclasa, plagioclasa y anfíbol. Las fonolitas máficas también son porfídicas



		con pequeños cristales de anortosa, plagioclasa, anfíbol, augita y haüyna.
69	Piroclastos basálticos	Forman pequeños conos estrombolianos de bombas, escorias y lapillis dispersos por la ladera bajas de Fasnía. Tienen distintos grados de conservación, pero ninguno conserva el cráter.
68	Coladas basálticas	Afloran en la parte inferior de los barrancos más encajados, en la zona de Fasnía. Son coladas de poco espesor individual, pero que en conjunto alcanzan los 350 m. Están compuestos por basaltos olivínicos - piroxénicos, con fenocristales de olivino y augita. Hacia el techo hay intercalados niveles pumíticos inferiores a 5 m de espesor.
67	Basaltos y tefritas haüynicas de Lomo de Arico	Afloran en la zona costera de Lomo de Arico. Se agrupan rocas de composición básica e intermedia. Los basaltos afloran en los fondos de algunos barrancos, y son olivínico - piroxénicos, con cantidades menores de basalto plagioclásico. Los refritos forman escarpes que llegan al mar y suelen estar por encima de los basaltos anteriores. Son de composición haüynica, aunque hay toda una serie desde basanitas a fonolitas.
66	Piroclastos basálticos de Lomo de Arico	Son centros de emisión estrombolianos relativamente bien conservaos, pues aún tienen restos de cráter. Podrían pertenecer al conjunto de conos de las emisiones basálticas más del eje de la Dorsal. Están formados por escorias, bombas y lapillis de composición basáltica.
65	Ignimbritas de Arico	Aparecen asociadas de forma transicional con tobas tefríticas. Presentan fragmentos de escoria de pómez tefrítico de hasta 50 m, y, esporádicamente, cantos de sienita nefelínica. Algunos de los fragmentos están aplastados (flamas). También se caracterizan por tener cristales sueltos de feldespato, haüyna y biotita.
64	Depósitos laháricos sálicos de Granadilla-Arico	Corresponden a lo que el Magna denominó Aglomerados poligénicos. Tienen cantos muy variados de todas las composiciones de las rocas de la zona (basaltos, tefritas, fonolitas máficas, ignimbritas y obsidianas) y tamaños heterométricos. El cemento es de composición similar a la de los cantos. Su génesis no está clara, pero parecen proceder de fenómenos laháricos.
63	Traquibasaltos intermedios de Adeje y bandas del sur con piroclastos intercalados	Ocupan una gran extensión de las laderas SO y S de Las Cañadas. Constituyen un apilamiento de coladas grises de 3 m de potencia, con zonas frontales de aspecto aglomerático. Están medianamente degradadas y sus composiciones son traquibasálticas y de basaltos plagioclásicos.
62	Basaltos intermedios de Adeje y bandas del sur.	Están dispersos por las laderas sur de Las Cañadas. Son coladas de corto recorrido que afloran en los fondos de los barrancos. En algunos puntos por coladas delgadas de menos de 3 m de espesor. Las composiciones principales son de basaltos olivínico - augíticos y basaltos plagioclásicos.
61	Piroclastos basálticos de Adeje y bandas del sur	Constituyen un conjunto pequeño de conos estrombolianos dispersos por las laderas bajas u medias de Las Cañadas. Algunos están relacionados con las coladas de la unidad 62, pero otros están aislados. Su grado de conservación es variable, desde conos degradados a otros que aún conservan el cráter. Están compuestos por escorias, bombas y lapillis basálticos.
60	Fonolitas de Vilaflor	Es una unidad bastante extensa que arranca desde lo alto de la pared de Llarica (Las Cañadas) y se extiende por las laderas hacia Vilaflor y Adeje. Localmente alcanza potencias de 200 m. Está formada por coladas de fonolitas haüynicas (de manera escasa hay también fonolitas nefelínicas) de color ocre - verdoso. Con lajeado acusado y alteraciones bandeadas de "piel de lagarto". En algunos puntos presentan texturas ignimbriticas.
59	Ignimbritas de Adeje-Taucho	Corresponden a lo que el Magna llamó Aglomerado poligénico. Aflora en el fondo de los barrancos en la zona costera de Adeje. Están intercaladas entre las coladas traquibasáltico - basálticas de la unidad nº 63. Tiene cantos angulosos de composición variable,



		principalmente basálticos.
58	Aglomerado traquítico	Afloran principalmente en el sector de Adeje - Roque del Conde. Es un aglomerado de color beige - siena de carácter poligénico, con matriz pumítica y cantos de basalto. Tiene carácter masivo, sin superficies de discontinuidad con potencias variables, llegando hasta los 30 m. En la desembocadura del barranco de Erques tiene texturas ignimbríticas.
57	Coladas de fonolitas y traquitas	Son pequeños afloramientos lávicos aflorantes al norte del Roque del Conde, relacionados con los aglomerados sálicos de la unidad Nº 58
56	Traquibasaltos inferiores con intercalaciones de traquitas, fonolitas máficas. Predominio de coladas.	Son paquetes lávicos de traquibasaltos alternando con fonolitas y traquitas entre las que se intercalan niveles de pumitas blancas fonolíticas. Constituye la pared de Las Cañadas en la zona inferior de Guajara. Las fonolitas tienen composiciones de tendencia tefrítica con haüyna. Hay también composiciones de traquita máfica.
55	Derrubios de ladera	Es un pequeño afloramiento al sur del Roque de Abinque, en la cabecera del barranco del Infierno. Es un depósito de bloques y cantos angulosos heterométricos (entre 2 y 20 cm.) con mala selección. Corresponden a antiguos depósitos de vertiente procedentes de la erosión de los basaltos de Macizo del Roque del Conde. Posteriormente fueron fosilizados por las unidades de los Edificios Cañadas.
54	Tobas, pumitas, depósitos volcanoclásticos hidrotermalizados (azulejos) atravesados por diques sálicos. Ucanca inferior.	Constituyen la pared de Ucanca. Mayoritariamente son depósitos fragmentarios con frecuentes tobas pumíticas y otros niveles fragmentarios, todos de composición sálica. Están cubiertos por abundantes depósitos de ladera. Hay abundantes diques e intrusivos atravesándolos, que se han quedado al descubierto por la erosión. Destacable un nivel intermitente de tobas hidrotermalizadas en colores verdoso - azulados (azulejos) que recorre la pared hasta la zona denominada específicamente de Los Azulejos.
53	Traquibasaltos inferiores de El Cedro	Ocupan grandes extensiones de las laderas del Edificio El Cedro. Son coladas "aa" de base escoriacea, con una potencia visible superior a los 150 m. Son de color gris, afaníticas, ligeramente vesiculares, y llegaron hasta el mar. Tienen composiciones intermedias entre basaltos y traquitas, con plagioclasa y augita como minerales principales, y olivino muy escaso. En las variedades porfídicas hay anfíbol.
52	Fonolitas inferiores de El Cedro	Constituyen un apilamiento potente de varias coladas, que forman la pared de Las Cañadas, en El Cedro. Son rocas de composición traquítica y fonolita, con anortosa, egrina, anfíbol y biotita accidental. En algunos hay feldespatoide (nefelina y haüyna). Esporádicamente hay términos tefríticos.
51	Brechas y coladas traquibasálticas de El Cedro (Boca Tauce-El Chavao)	Están en la base de la pared del Cedro. Tienen un espesor máximo de 70 m (en la zona de Boca Tauce), y están brechificados debido a su alta viscosidad. Hay pequeñas coladas entre la masa general
50	Brechas polimícticas atravesadas por diques, Roques de García	Es el único afloramiento intracaldera de los Edificios Cañadas. Son brechas poligénicas y multicomposicionales (principalmente rocas sálicas) atravesadas por muchos diques sálicos similares a los de la pared de Ucanca. Se interpretan como parte de la destrucción de formaciones Cañadas anteriores.
49	Brecha poligénica y aglomerados ("debris avalancha"). Callao de los Mendez	Es un afloramiento de brechas poligénicas de clastos angulosos y subredondeadas con tamaños predominantes entre 1 y 50 cm. Se le conoce con el nombre de "Mortalón". Predominan los fragmentos de composición intermedia y básica, todos empastados en una matriz cinerítica y detrítica fina muy compactada. No hay ningún tipo de estructuración interna. Llegan a tener potencias de hasta 40 m.



48	Piroclastos basálticos	Corresponde a un pequeño afloramiento de piroclastos estrombolianos (bombas, escorias y lapillis) intercalado entre los basaltos de la pared la Angostura
47	Basaltos plagioclásicos con traquitas y fonolitas intercaladas (Boca Tauce, Angostura, fondos de barrancos)	Es la unidad más importante de lo que se ha dado por llamar Edificio Cañadas I. Se caracteriza por coladas de basaltos grises plagioclásicos en los que destacan grandes cristales de plagioclasa de hasta 1 cm. De manera puntual también hay coladas y piroclastos sálicas debajo de ellas.
46	Intrusivos y diques sálicos	Constituyen un amplio conjunto de intrusivos sálicos, mayoritariamente fonolitas, que ocupan las zonas bajas de las paredes de Ucanca y Guajara. Corresponden a los conductos de emisión de muchas de las formaciones sálicas de los Edificios Cañadas. Atraviesan las unidades nº 47, 48 y 54. Composicionalmente suelen ser fonolitas nefelínicas
45	Intrusivos básicos	Es un pequeño pitón básico aflorante en la pared de Las Pilas
44	Diques básicos (incluidos los de El Cedro)	Constituyen el conjunto de diques basálticos y traquibasálticos que atraviesan todas las formaciones de los Edificios Cañadas. Mayoritariamente están cortando las paredes del Circo de Las Cañadas
43	Piroclastos basálticos	Corresponden a centros de emisión estrombolianos rubefactados de pequeño u mediano tamaño compuestos por escorias, bombas y lapillis basálticos, enterrados entre las coladas del apilamiento. En la cumbre de la Dorsal, son bastantes frecuentes. Están muy degradados, y en ninguno de ellos se conservan los cráteres.
42	Aglomerados con intercalaciones de coladas básicas	Afloran principalmente en la pared de cabecera del Valle de la Orotava, con potencias de más de 100 m. . Son Aglomerados soldados de naturaleza básica que alternan, sobre todo en la parte alta, con coladas basálticas pahoehoe. Se caracterizan por tener una matriz vítrea de color gris o pardo que cementa cantos heterométricos (de 1 a 6 y 7 cm.) subangulosos y subredondeados de composición basáltica.
41	Coladas basálticas	Son potentes apilamientos de coladas de basaltos porfídicos "pahoehoe" de 5 a 10 m de potencia media. Constituyen la pared sur del Valle de Güimar y la pared norte del Valle de Orotava, donde superan los 700 m de potencia. Composicionalmente ha basaltos augítico - olivínicos (los más abundantes), basaltos plagioclásicos olivínico - augíticos, y basaltos anfibólicos con anfíbol marrón en proporciones variables
40	Piroclastos basálticos	Corresponde a un pequeño afloramiento estromboliano situado en la parte baja de la pared sur de Güimar, en el extremo oriental de la unidad. Está compuesto por escorias, bombas y lapillis basálticos
39	Coladas basálticas	Afloran en la parte baja de la pared del Valle de Güimar. Es una superposición de coladas basálticas con almagres intercalados, muy compactada y atravesada por muchos diques verticales. Composicionalmente son basaltos porfídicos, holo o hipocristales, con olivino y augita en proporciones variables.
38	Diques sálicos	Tienen posiciones subverticales, y composición traquítico – fonolítica. Se cree que pueden estar relacionados con las emisiones traquíticas y fonolíticas de la unidad nº 143.
37	Diques básicos	Forman un conjunto filoniano, mayoritariamente subvertical, que atraviesan todas las unidades del Edificio Dorsal. La zona más densa es la pared sur del Valle de Güimar. En la cumbre de la Dorsal se disponen según la dirección N30º - 40º E, coincidente con la dirección del eje del rift. La Composición principal es de basaltos olivínico - piroxénicos con matrices diabásicas.



36	Traquibasaltos-fonolitas máficas (Argüayo)	Son las coladas superiores de la Montaña de la Hoya, en Argüayo. Son de color gris y textura afanítica, y alcanzan espesores de casi 20 m. Tienen texturas microporfídica traquitoide con fenocristales escasos de anortoclasa. Además tiene augita, plagioclasa y algún cristal aislado de anfíbol marrón.
35	Traquitas	Corresponde a una colada gris claro alterada de composición anfibólica, situada entre los piroclastos (Nº 34) de la formación tabular, en la zona de Teno alto. Posiblemente sea una fonolita máfica que tiene alterados los feldespatoides
34	Piroclastos basálticos	Corresponde a una extensa zona que aflora en Teno alto. Es un conjunto piroclástico de naturaleza basáltica compuesto por escorias, bombas, lapillis y cenizas procedentes de erupciones estrombolianos
33	Coladas basálticas tabulares	Son coladas masivas y homogéneas con bastante continuidad lateral y potencias métricas que pocas veces superan los 10 m. Presentan disyunción columnar grosera. La composición principal es ankaramítica. Hay también basaltos afaníticos, olivínico - piroxénicos, piroxénicos y de manera accesoria, basaltos - traquibasaltos plagioclásicos. En algunas coladas afaníticas hay abundantes enclaves granudos básicos y ultrabásicos.
32	Brecha basáltica poliméctica	Es un nivel muy continuo que separa el Edificio Carrizales de la Formación tabular. Su espesor es bastante constante, entre 10 y 15 m. Está compuesta por basaltos diversos y fragmentos de diques basálticos, dentro de una matriz arcilloso - arenosa fina. No hay una estructuración interna muy marcada.
31	Brechas basálticas laháricas	Son pequeños lentejones sin conexión con centros de emisión intercalados entre las coladas. Ocasionalmente tienen potencias de hasta 40 m. Los cantos u bloques son basálticos subangulares dentro de una matriz basáltica de tamaño arenoso fino. Están compactadas y posiblemente son de origen lahárico.
30	Piroclastos basálticos	Corresponden a edificios piroclásticos enterrados, compuestos de escorias, bombas y lapillis de color rojizo, muy soldados. Forman niveles más o menos continuos de espesores métricos, concordantes con las coladas
29	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 de tres tipos: Basaltos olivínico - piroxénicos, basaltos plagioclásicos, basaltos olivínicos microcristalinos. En el primer tipo hay niveles ankaramíticos. El conjunto buza hacia el mar con potencias visibles de 500 - 600 m y está constituido por coladas delgadas. Cerca de la costa hay niveles de playas fósiles intercalados.
28	Coladas básicos, escorias y brechas	Es una formación eminentemente explosiva caracterizada por brechas y lapillis con intercalaciones delgadas de coladas de basaltos piroxénico - olivínicos, basaltos piroxénicos y otros basaltos afaníticos. En la parte alta se intercalan también depósitos de escorias.
27	Brechas de basaltos plagioclásicos	Es un pequeño afloramiento próximo al Caserío del Carrizal Bajo intercalado entre las coladas de basaltos plagioclásicos de la unidad nº 25. Es una brecha heterométrica con abundantes fragmentos angulosos y subredondeados de basaltos plagioclásicos dentro de una matriz arcilloso - arenosa grisácea.
26	Intrusión básica	Al oeste del Caserío de los Carrizales aflora un pitón básico de composición dolerítica o micrograbo. Es de pequeñas dimensiones
25	Coladas de basaltos plag, pirox., ankaramitas, escorias y brechas	Es la formación más baja del Macizo de Teno que aflora en las partes más profundas de los barrancos principales. Son paquetes lávicos masivas con basaltos plagioclásicos de tipo "pahoehoe" . De manera más escasa hay basaltos olivínico-piroxénicos de tendencia ankaramítica y basaltos piroxénicos.



24	Roques sálicos	Están representados por dos importantes afloramientos de fonolitas haüynicas de textura microporfínica traquítica: Roque Blanco y Montaña de Tomás Seche. El primero tiene forma redondeada ligeramente elongada en dirección N-S, aunque al oeste se prolonga como una potente colada. La roca tiene un color verde-grisáceo con una textura ocelar de alteración. La Montaña de Tomás Seche tiene una forma alargada según la dirección NNE-SSO y lleva asociados bastantes diques sálicos.
23	Diques sálicos	Son mucho menos abundantes, pero más potentes, que los básicos. Tienen composiciones de traquibasaltos anfibólicos - fonolitas máficas de textura microporfídica traquitoide, y de fonolitas microporfídicas con fenocristales de plagioclasa-anortoclasa. Se localizan preferentemente cerca de los dos roques sálicos lo que parece indicar que están relacionados genéticamente con ellos.
22	Diques básicos	Constituyen una red filoniana de inyección continua durante la construcción de los edificios basálticos. Tienen una mayor densidad (hasta un 30%) en el corredor paralelo a la costa, al oeste del Caserío de Masca. Intruyen subverticalmente, con potencias de dos metros para los de composición ankaramítica y afaníticos, y de 80-90 cm. para los basaltos plagioclásicos. Hay también diques divagantes de bordes ondulados sincrónicos con las coladas. Este tipo es muy común en los basaltos plagioclásicos.
21	Piroclastos basálticos	Son piroclastos estrombolianos intercalados entre coladas. Están compuestos por bombas, escorias y lapillis de composición basáltica
20	Coladas basálticas	Constituyen un potente apilamiento lávico de cerca de 1000 m de potencia. Su máxima expresión topográfica es el Roque del Conde (1080 m). Está formado por coladas subhorizontales de potencias variables entre 50 cm. y 4 m, composiciones de basaltos picríticos, ankaramíticos, plagioclásicos y traquibasaltos. Hay niveles de almagres intercalados entre ellas.
19	Domos sálicos	Hay cinco roques o domos intruyendo al apilamiento basáltico. Los más destacados son el Roque de Jama de composición fonolita (acompañado de un conjunto de diques circulares); Roque Vento, de composición variable desde theralitas a fonolitas máficas nefelínicas; Roque Higara, de composición traquítico-fonolítica; Roque del Malpaso, de composición fonolítica nefelínica, y el roque colada fonolítica del SO del Roque del Conde.
18	Diques sálicos	La mayoría de ellos se concentran en las proximidades de los domos sálicos (nº 19) formando, en ocasiones, estructuras circulares incompletas. Son de composición similar a la de los domos: traquitas-fonolitas.
17	Diques básicos	No son muy abundantes. Intruyen subverticalmente y sus potencias no suelen superar 1 m. Tienen composiciones basálticas similares a las coladas.
16	Coladas basálticas y basaníticas subhorizontales.	Forman apilamientos lávicos en posición horizontal bien visibles en el área norte de Las Carboneras y en la zona de Los Batanes-Taborno. Son de composición básica y están menos atravesadas de diques que las unidades del Complejo de Anaga
15	Centros de emisión estrombolianos.	Son un conjunto de centros de emisión estrombolianos de color ocre por alteración, asociados a las emisiones lávicas de la unidad 16. Afloran preferentemente en la zona de Las Carboneras y Chinamada donde no hay mucha vegetación de recubrimiento. Están compuestos por escorias, bombas y lapillis básicos de diversos tamaños. En algunos son visibles diques básicos y delgados propios de sus conductos de emisión
14	Coladas intermedias y fonolitas máficas.	Los tramos fonolíticos constituyen apilamientos de hasta 100 m. de potencia. Son coladas desconectadas de sus centros de emisión que presentan colores claros y suelen estar alterados. La composición petrológica es de fonolita con fenocristales de sanidina, hornblenda t, en algunos casos, haüyna.



13	Brechas, domos, depósitos volcanosedimentarios, coladas tefríticas y fonolíticas máficas.	Es un conjunto heterogéneo compuesto por lavas, domos colapsados y brechas diversas que constituyen un conjunto amplio discordante sobre las formaciones inferiores. Afloran preferentemente en el sector entre El Bailadero y Chamorga-La Cumbrilla. Su característica textural más destacable es la existencia de pequeños microlitos de plagioclasa y, ocasionalmente, pequeños cristales alterados de feldespatoides.
12	Piroclastos de caída con niveles hidromagmáticos	Constituyen niveles de potencia media (unos pocos metros) de lapillis estrombolianos de color amarillento con niveles piroclásticos finos de aspecto hidromagmático. Son visibles preferentemente en el sector occidental de Anaga.
11	Depósitos epiclásticos y sedimentos "intramontanos".	Son afloramientos relativamente pequeños que aparecen en las dos verticales del túnel del Bailadero. Están compuestos por niveles arenosos y de cantos, dispuestos subhorizontales en capas bien estratificadas buzando ligeramente hacia el mar los de la boca norte del túnel. Hay cantos volcánicos de todas las composiciones y nódulos piroxénicos iguales a los que se encuentran como xenolitos en los roques sálicos.
10	"Debris-avalanche" con niveles sedimentarios.	Afloran en la vertiente norte de Anaga a la salida del túnel de Taganana, en la trinchera de la carretera. Son depósitos provenientes de la destrucción de las unidades de la cumbre, de la zona del Bailadero, que descendieron hacia la costa con un buzamiento acusado que, conforme se desciende, se van horizontalizando. Están compuestos por niveles de brechas caóticas de deslizamientos y niveles de naturaleza epiclástica con pequeños nódulos de piróxenitas.
9	Coladas basálticas con niveles piroclásticos subordinados.	Es la unidad más extensa de Anaga. Está compuesta por un potente apilamiento de coladas basálticas s.l. que se disponen buzando hacia el sur por encima de los grandes conos piroclásticos de la unidad 7, siguiendo el arco morfológico de la península. Tienen composiciones de basalto olivínico y olivínico piroxénico, basaltos afaníticos y traquibasaltos.
8	Piroclastos de dispersión.	Corresponden a niveles de potencias variables de lapillis de dispersión que se encuentran intercalados entre el apilamiento lávico. Son preferentemente de composición basáltica.
7	Centros de emisión estrombolianos.	Constituyen grandes conos estrombolianos de tefra compuestos por bombas y lapillis gruesos, cubiertos parcialmente por las coladas posteriores. Con frecuencia presentan colores rojizos de oxidación y la erosión de la red hidrográfica actual los ha dejado al descubierto (barrancos de Tahodio, San Andrés e Igueste de San Andrés). A nivel regional tienen tendencia a alinearse según un pasillo N70° E concordante con la estructura regional de la península de Anaga.
6	Coladas básicas alteradas (Afur-Faro de Anaga).	Se trata de un apilamiento de coladas delgadas con buzamiento superiores a los 10° hacia el mar. Predominan los basaltos olivínicos y olivínico-piroxénicos con un fuerte grado de alteración. Están atravesados por dos mallas filonianas básicas: una subvertical de dirección ENE-OSO y otra de dirección similar pero muy tendida con buzamientos 25-30° al norte, muy visibles en el barranco de Afur y en el sector del faro de Anaga.
5	Coladas basálticas y brechas polimícticas atravesadas por intensa malla de diques.	Es la unidad más antigua del macizo. Aflora exclusivamente en las partes bajas del Arco de Taganana. Se caracteriza por una intensa malla de diques básicos subverticales, orientados de dirección E-O y buzando generalmente al sur. Son de potencias de hasta 1 m y entre ellos tienen de roca caja coladas basálticas de aspecto subaéreo con brechas polimícticas básicas. Todo el conjunto está muy alterado y tectonizado que contrasta con la menor tectonización de las unidades superiores. Constituye el basamento del resto del macizo de Anaga, cuya parte norte está erosionada por el mar.
4	Roques fonolíticas.	Constituyen un conjunto de intrusivos de tamaños medianos que se localizan preferentemente en la mitad norte del Macizo. Dan un gran resalte morfológico y, algunos de ellos, presentan una disyunción columnar muy llamativa (Roque de Las Ánimas, en Taganana). Entre



		ellos destacan los Roques de Anaga, el Roque de Las Ánimas, Juan Bay, El Draguillo, Las Palmas. Son todos de composición fonolítica con \pm haüyna como feldespatóide principal.
3	Intrusivos básicos.	Son escasos, mucho menos abundantes que lo sálicos. Se sitúan preferentemente en la parte alta de Anaga. El más importante es el que se encuentra en el cabo que limita al este la playa de las Teresitas y que fue objeto de explotación en cantera.
2	Diques sálicos "s.l." (fonolitas)	Constituyen una red filoniana menos intensa que la básica. Los diques suelen localizarse en las proximidades de los roques fonolíticos de la unidad nº 4, con los que deben estar relacionadas. De hecho algunos tienen morfológicas de dique-domo. Tienen una composición fonolítica similar a la de los roques y, en ocasiones, tendencias traquíticas. Son diques subverticales, algunos de largos recorridos, con anchuras mayores que los básicos
1	Diques básicos, "s.l." (basaltos, traquibasaltos, basanitas y tefritas)	Todo el Macizo de Anaga está atravesado por un enjambre de diques básicos subverticales, que son más abundantes en las unidades inferiores. Considerando todo el conjunto, las direcciones de los diques se disponen en abanico, convergiendo hacia la parte alta del arco de Taganana. Las composiciones más frecuentes son de basaltos augítico-olivínico, existiendo además tipos basaníticos y tefríticos.