

P
-92-

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1085	ICS	JN	92			JF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Complejo Basal. Formación Submarina. (Barranco de las Angustias)

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Nódulo de minerales verdes entre pilows.

4- EDAD

PLUTONICO (3-4 m2)

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTRATIGRAFICA... A -BUENA... B
 -DATACION ABSOLUTA... B VALORACION -PROBABLE... P
 -DATACION PALEONTOLOGICA... C 44 -DUDOSA... D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

WZICRDKIRHISTALINIA MESTICULADA

46 99
100 153

COMPOSICION MINERALOGICA

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, BI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

EPIDOTA CUARZO FELDES PATO ANDRADA

154 207
208 261

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, BI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

EPIDOTA

262 315
316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

La roca es el resultado final de una serie de transformaciones metasomáticas que conllevan a la neoformación de minerales como cuarzo, y total epidotización de la roca. La calcita se presenta en recristalizaciones de esparita (<0.24 mm).

OBSERVACIONES

Roca casi totalmente constituida por epidota, que forma el entramado "matriz" de la muestra. Estos microcristales de tonos amarillentos, presentan pequeño habito cristalino (<0.08 mm) y con fuerte birrefringencia, en este entramado cristalino cristaliza cuarzo en pequeñas secciones (< 0.12 mm), algunos cristales de feldespato y minerales opacos (0.25 mm). La muestra presenta una serie de vesículas (40%), asimismo rellenas por cristales de epidota con mayor desarrollo cristalográfico (< 0.4 mm), entre los que han cristalizado algunos cristales dodecaédricos de granate (tipo andradita) en secciones (< 0.25 mm). En relación con las vesículas es frecuente la precipitación de óxidos de hierro (hematites) en secciones (<0.6 mm) y con bordes traslúcidos rojizos.

6 - CLASIFICACION

370 423

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1085	ICS	JN	96			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Complejo Basal. Formación submarina. Barranco de las Angustias.

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Lava almahodillada basáltica olivínica

4- EDAD PLUICENO (31-41) M.A.

21 43

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA... A - BUENA... B
 - DATACION ABSOLUTA... B VALORACION - PROBABLE... P
 - DATACION PALEONTOLOGICA... C 44 - DUDOSA... D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

POREIDILICA HIPOCRISTALINA VESICULAR

46 99

100 133

COMPOSICION MINERALOGICA

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

AUGITA PLAGIOLASA

154 207

208 261

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

CLINOPIROXENO FELDSPATO OPACOS

262 315

ANALCIMA OPACOS

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Aun cuando los piroxenos y los cristales de feldespato no presentan procesos de alteración significativos, las vesículas de la roca basáltica presentan recristalizaciones cloríticas y penetraciones de ceolitas que afectan a gran parte de la roca.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por fenocristales de augita (1.2-0.12 mm) que forman agregados en forma de glomeroblastos (11%). Fenocristales idiomorfos de plagioclasa anortítica (5%), en cristales maclados (1-0.1 mm), y otras secciones tabulares, que al igual que los clinopiroxenos, pasan de forma seriada a formar parte de los microcristales de la matriz. Numerosas vesículas (28%) algunas de ellas rellenas por recristalizaciones cloríticas y otras de mayor tamaño (3-0.5 mm) de ceolitas del tipo analcima que pueden llegar a suponer el 18% de la roca. En la matriz en muchas zonas es visible la presencia de restos de vidrio pardo en ocasiones en relación con la analcima. El resto de la matriz es hipocristalina en la que se observan cristales incipientes de clinopiroxenos (< 0.1 mm), listoncillos de feldespato (< 0.25 mm) y minerales opacos en microcristales (< 0.02 mm) dispersos de forma puntual así como agregados aciculares de ilmenita entrecrecidos en la matriz.

6- CLASIFICACION

PLUICENO AUGITICA PLAGIOLASA

370 423

ANÁLISIS QUÍMICO

424

ANÁLISIS MODAL

425

PLUTÓNICA - P
 HIPOCRISTAL - H
 VOLCÁNICA - V

426

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1085	TCS	JM	182			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Post Bejenado. Base aglomerado volcán de La Viña

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto Px-01

4- EDAD

10.499-10.15781 MM4

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA_A A
 - DATACION ABSOLUTA_B B
 - DATACION PALEONTOLÓGICA_C C
 D VALORACION - BUENA_B
 - PROBABLE_P P
 - DUDOSA_D D

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDICA ISERIALIA HIPOCRISTALINA

46 99

COMPOSICION MINERALOGICA

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

AUGITA OLIVINO OPACOS

154 207

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

FELDSPATO CLINOPIROXENO OLIVINO OPACOS

262 315

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Se centran en los procesos de oxidación de los cristales de olivino (2%), y algunos rellenos de carbonatos (<1%) en las vacuolas.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por numerosos fenocristales de clinopiroxeno, olivino y opacos, en una matriz hipocrystalina. Los fenocristales de olivino son subidiomorfos (1.6-0.12 mm), con bordes algo corroídos y oxidados. Los fenocristales de augita son idio-subidiomorfos (2-0.15 mm), no presentan alteraciones y son muy frecuentes, con tonos pálidos y microzonados en las secciones basales. Los minerales opacos son frecuente y se presentan en secciones (1-0.12mm), aislados o en asociación con los minerales máficos. Se observa la presencia de un cristal tabular de plagioclasa (<0.6 mm) totalmente aislado, así como restos pseudomorfos (<0.15 mm). Los fenocristales constituyen el 34% de la roca, siendo mayoritarios los clinopiroxenos y en menor proporción los cristales de olivino (7%) y minerales opacos (5%). La matriz es poco vacuolar y cristalina estando constituida por listoncillos de feldespato (<0.16 mm), microcristales de clinopiroxeno (<0.05 mm) y opacos puntuales (<0.01 mm). En el entramado de la matriz se observan numerosos restos rojizos (< 0.04 mm) de olivinos oxidados.

6 - CLASIFICACION

BASALTO OLIVINICO AUGITICO

370 423

ANÁLISIS QUÍMICO

424

ANÁLISIS MODAL

425

PLUTÓNICA - P
HIPÓBÁSAL - H
VOLCÁNICA - V

428

-10-

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1085	ICS	IC	10			JF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Frente último de lavas Montaña Quemada, cerca del mar.

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto microcristalino, con bandeado rojizo en la matriz.

4- EDAD

153101149 PRE-HISTORICA (148P) 11

PROCEDIMIENTO - POSICION EST: ATIERAFICA... A - BUENA... B
 - DATACION ABSOLUTA... B VALORACION - PROBABLE... P
 - DATACION PALEONTOLOGICA... C 44 - DUDOSA... D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

POIRIFIDICIA IMICROCRISTALINA

46 99

100 193

COMPOSICION MINERALOGICA

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

LAUGITA OLIVINO PLAGIOCLASA OPACOS

154 207

208 261

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

PLAGIOCLASA CLINOPROXENOS OPACOS

262 315

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Algunos pseudomorfos, que llegan al 4% de la roca, constituidos por opacos y recristalizaciones de clinopiroxenos; en algunos de ellos se observan restos de anfíboles.

OBSERVACIONES

Fenocristales idiomorfos y algunos zonados de augita de tono amarillo pálido, (2.8-0.2 mm), que incluyen cristales de apatito y algún opaco. Cristales de olivino escasos (0.6-0.3 mm) en secciones subidiomorfas. Fenocristales xenomorfos aislados de plagiocla (1 mm), aun cuando los más frecuentes son las secciones tabulares de menor tamaño (< 0.4) practicamente integrados en la matriz. Los minerales opacos son subidiomorfos (< 0.6 mm) y en algunos casos asociados a minerales máficos. Como minerales accesorios es frecuente la presencia de cristales de apatito en secciones tabulares y basales (<0.25 mm). Los fenocristales significan el 43 % de la totalidad de la roca, siendo los máficos predominantes: clinopiroxenos (22%), olivinos (2%) y opacos (5%); y los félsicos: feldespatos tabulares (3%). La matriz presenta una cierta orientación debido a la orientación de los microcristales de plagioclasa (< 0.1 sobre microcristales de clinopiroxenos (< 0.02 mm) y opacos puntuales (< 0.02 mm). Entre este entramado se observa la presencia de posibles ceolitas asociadas a las vacuolas y un proceso de oxidación bastante extendido.

6 - CLASIFICACION

Basalto Piroxenítico Olivínico

370 423

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA	EMP. REC.	N.º MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
10851	CSJC	19			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19

2- DATOS DE CAMPO

Lavas de los Llanos de Tazacorte, cantil de Tazacorte

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico

4- EDAD

0.123-0.026

PROCEDIMIENTO - POSICION EST. HISTORICA A - BUENA B
 - DATACION ABSOLUTA B VALORACION - PROBABLE P
 - DATACION PALEONTOLOGICA C 44 - DUDOSA D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

POREIDITICA HIPOCRISTALINA

46 99

100 133

COMPOSICION MINERALOGICA

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

AUGITA ANFIBOL OPACOS

154 207

208 261

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

PLAGIOCLASA CLINOPIROXENO OPACOS

262 315

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Seudomorfos de anfíbol, que suponen el 8 % de la roca y están constituidos por opacos y clinopiroxenos.

OBSERVACIONES

La muestra está constituida por escasos fenocristales. Los cristales de augita son subidiomorfos y de color pardo (0.8-0.55 mm) ligeramente zonados. Los de anfíbol de color pardo-rojizo están corroídos y presentan fuertes aureolas de minerales opacos (0.7-0.45 mm). Minerales opacos en secciones subidiomorfas (< 0.3 mm). Los fenocristales solo constiel 20 % de la totalidad de la roca, siendo estos: anfíboles (5%), op(4%) y clinopiroxenos (2%). Las vesículas ocupan el 3 % y el resto es matriz como componente mayoritario, presenta escasa cristalinidad y está constituida por algún microcristal de plagioclasa (< 0.05 mm), bastoncillos incipientes de clinopiroxeno (< 0.02 mm) y opacos puntuales (< 0.012 mm)

6- CLASIFICACION

370 423

P
-43-

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA	EMP. REC.	N.º MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
10851CSJC		43			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19

2- DATOS DE CAMPO

Cantil Norte de la boca de la Caldera (Tzacorte), cota 190.

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico

4- EDAD

10.1717-10.1411 mil
21 43

PROCEDIMIENTO - POSICION EST. HISTORICA A B
 - DATACION ABSOLUTA B
 - DATACION PALEONTOLOGICA C 44
 VALORACION - BUENA B
 - PROBABLE P
 - DUDOSA D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA
 MICROCRISTALINA INTERSTICIAL
 46 99

COMPOSICION MINERALOGICA
 100 153

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)
 PLAGIOLASAS
 154 207

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)
 208 261

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)
 PLAGIOLASAS, CLINOPIROXENOS, OLIVINOS, FELDESPATOS
 262 315

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)
 316 369

Microcristales de olivino de la matriz (< 0.3 mm) algo alterados a iddingsita, (<1%), que solo afectan a los bordes de los cristales. Ceolitas rellenando vacuolas,

OBSERVACIONES

La muestra basáltica presenta escasos micro-fenocristales de feldespato cálcico, tipo plagioclasa, en secciones idio-subidiomorfos zonadas (0.5-0.15 mm) que forman pequeños agregados inmersos en una matriz de tipo diabásico constituida por cristales tabulares de plagioclasa (< 0.30 mm) que forman un enrejado en que cristalizan numerosos microcristales de clinopiroxeno (augítico) de tamaños (<0.15mm) y numerosos opacos en secciones cuadrangulares (< 0.08 mm) que de forma serial se hacen puntuales en la matriz (< 0.03 mm). Los microcristales de olivino (< 0.2 mm) destacan por el color rojizo de sus bordes debido a oxidaciones y procesos de transformacion a iddingsita. La roca presenta pocos fenocristales de feldespato (8%), opacos (5%) y microcristales de olivino-clinopiroxeno (2%). Empastando la matriz y en particular en las zonas vacuolares se observa el desarrollo de posibles feldespatos (2%) que forman un fino entramado en las zonas intersticiales de los microcristales de la matriz.

6- CLASIFICACION

BASALTO PLAGIOLASICO
 370 423

P
-46-

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
10851	C	J	46			JF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Posible freatomagmatismo asociado a los volcanes del Bejenado

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Toba basáltica alterada compactada.

4- EDAD

21	43	PROCEDIMIENTO	- POSICION ESTRATIGRAFICA...A	<input type="checkbox"/>	- BUENA...B	<input type="checkbox"/>
			- DATACION ABSOLUTA...B	<input type="checkbox"/>	- VALORACION - PROBABLE...P	<input type="checkbox"/>
			- DATACION PALEONTOLOGICA...C	44	- DUDOSA...D	45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA
TOBA SOLIDADA

46	99
100	133

COMPOSICION MINERALOGICA

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS) FRAGMENTOS BASALTICOS?
AUGITA OLIVINO PLAGIOCLASA OPACOS

154	207
208	261

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

PLAGIOCLASA OLIVINO CLUZINOPIROXENO

262	315
316	369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Procesos de iddingsitización que afectan a algunos cristales de olivino y en particular a las secciones menores de 1 mm.

OBSERVACIONES

Fragmentos poligénicos: Fragmentos escasos de basaltos vítreos amarillentos vesiculares (1.3 mm) que incluyen algunos microcristales de olivino (<0.3 mm), de contornos irregulares y podrían corresponder a freatomagmatismo. Fragmentos basálticos negros vacuolares (<1.5 mm) que incluyen algunos microcristales de olivino (<0.3 mm) y cristales aciculares de plagioclasa (< 0.25 mm), y algunas prismáticas macladas (<0.20 mm). Fragmentos vítreos vesicular de color rojo, que incluye escasos microlitos de plagioclasa y pseudomorfos de olivino iddingsitizado, algunos de los fragmentos presentan vidrios con un elevado grado de oxidación por alteración atmosférica, siendo relativamente abundantes. Algunos fragmentos de basaltos augíticos hipocristalinos y de basaltos de matriz intracristalina, constituida por laminillas de plagioclasa (< 0.15 mm), clinopiroxenos olivinos iddingsitizados y opacos. La matriz de la toba está constituida por una la acumulación de numerosos fenocristales de clinopiroxenos (< 0.5 mm), olivinos alotriomorfos (< 0.04 mm), plagioclasas (< 0.5 mm) y minerales opacos (< 0.4 mm) consolidada por una matriz hipocristalina que incluye numerosos microfragmentos de piroxeno y feldespáticos.

6- CLASIFICACION

TOBA POLIGENICA FRAGMENTARIA SOLIDADA	370	423
---------------------------------------	-----	-----

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA	EMP. REC.	N.º MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
1085	IC5JC	47			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19

2- DATOS DE CAMPO

Parte alta de la pared Norte de la Caldera, Cota 850 m

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico con microvacuolas

4- EDAD

10.177-10.431 md

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTGRAFICA - A - BUENA - B
 - DATACION ABSOLUTA - B VALORACION - PROBABLE - P
 - DATACION PALEONTOLOGICA - C 44 - DUDOSA - D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

GLOMERULO-PORFIDICO FLUIDAL

COMPOSICION MINERALOGICA

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)
 AUGITA OPACOS

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)
 PLAGIOPARCIA CLINOPIROXENO OPACOS

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Son practicamente inexistentes.

OBSERVACIONES

Los minerales predominantes son cristales de augita de tonos pardos (1.0-0.5 mm) que forman glomeroblastos que incluyen minerales opacos (<0.1mm). Estos glomeroblastos tienden a formar acumulados máficos de tamaños variables (2-0.6 mm) sobre una matriz pilotáxica. Son escasos los fenocristales aislados y subidiomorfos de augita (< 0.5 mm) de tonos pardo-amarillento a algo verdosos. Los minerales opacos en secciones aisladas (< 0.2 mm) son asimismo escasas. Los fenocristales constituyen el 37% de la totalidad de la roca, siendo mayoritarios los clinopiroxenos (26%), los restantes fenocristales son: minerales opacos (9%) y feldespatos tabulares (2%). La roca es algo vacuolar (2%) y la matriz está constituida por microcristales tabulares de plagioclasas macladas (<0.18 mm) y orientados según la sección longitudinal de la muestra y bordeando los glomeroblastos de piroxenos. En las zonas intercrystalinas de la plagiocla se observan algunos clinopiroxenos incipientes (<0.04mm) y numerosos opacos en secciones puntuales (< 0.012 mm).

6- CLASIFICACION

BASALTO AUGITICO

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1085	ICS	JC	51			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Coladas de la Pared Norte de la Caldera, cota 630 m.

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivínico con pequeñas alteraciones.

4- EDAD 10.177-10.411 m2

21 43

PROCEDIMIENTO - POSICION EST: RAYONGRAFICA... A - BUENA... B
 - DATACION ABSOLUTA... B VALORACION - PROBABLE... P
 - DATACION PALEONTOLOGICA... C 44 - DUDOSA... D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Porfiridica serriada intersertal

46 99

100 133

COMPOSICION MINERALOGICA

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

Augita Olivino Placido

154 207

208 261

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

Plagioclasa Clinopiroxeno Olivino Placido

262 315

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Se reducen a pequeñas aureolas de oxidación de algunos olivinos, pero poco significativos, (<1%), y algun pequeño proceso de alteración de la matriz.

OBSERVACIONES

Fenocristales subidiomorfos de olivino (< 1.6 mm) con bordes ligeramente oxidados y con tendencia a presentar caras subredondeadas. Los cristales de augita son predominantemente idiomorfos y de color pardo-amarillento. Su tamaño varia desde los 1.6 mm hasta 0.3 mm distribuidos de forma serriada. Los minerales opacos no son muy abundantes (< 0.15mm) y pasan gradualmente a los microcristales de la matriz. Los fenocristales constituyen el 27 % de la totalidad de la roca, siendo mayoritarios los cristales de olivino (14%) y minoritarios los clinopiroxenos (9%) y los minerales opacos (3%). Las vesículas solo ocupan el (3%) de la roca y el resto de la matriz es holocristalina de tipo traquí-basáltica, aun cuando los componentes son típicamente basálticos: Microcristales en forma de bastoncillos de plagioclasa maclada (< 0.3 mm), clinopiroxenos tipo augita (< 0.15 mm) y en pequeños agregados (< 0.05 mm); algun cristal de olivino (< 0.15 mm) y abundantes minerales opacos puntuales (<0.04 mm).

6 - CLASIFICACION

Dialutid Pirroxeno Olivino

370 423

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1085	I	JC	240			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Costa de Tijarafe - Pta Los Gomerros, cota 350 m

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto augítico vacuolar

4- EDA

10.17.17-10.17.17 mkl

PROCEDIMIENTO - POSICION EST. BATIGRAFICA A VALORACION - BUENA B
 - DATACION ABSOLUTA B VALORACION - PROBABLE P
 - DATACION PALEONTOLOGICA C 44 VALORACION - DUDOSA D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDICA HIPOCRISTALINA VACUOLAR

COMPOSICION MINERALOGICA

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, BI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

ANFIBOL ANIGITA CLINOPIROXENO OPACOS

FELDSPATO CLINOPIROXENO HAÜYNA OPACOS

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, BI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

FELDSPATO CLINOPIROXENO HAÜYNA OPACOS

APATITO

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

No se observan

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por fenocristales de clinopiroxenos, anfíboles y opacos sobre una matriz hipocristalina muy vacuolar. Los fenocristales de clinopiroxeno son augitas subidiomorfos (<1.3 mm) de tonos pardos y con ligero pleocroísmo pardo-verdoso. Los fenocristales de anfíbol son prismáticos (<4.8 mm) en secciones con fuerte pleocroísmo dorado a pardo-rojizo, y formando algunos agregados cristalinos junto a los clinopiroxenos. Los minerales opacos se presentan en algunas secciones aisladas (<0.3 mm) o asociados a los otros minerales máficos. Como accesorio se observan algunos cristales de apatito (<0.2mm). De forma aislada se observa la presencia de un cristal prismático de feldespato (0.75 mm) sin maclas definidas. La roca engloba algunos xenocristales de olivino (<1.6 mm) con fuerte aureola de clinopiroxenos y anfíboles, junto a cristales de augita y opacos. Los fenocristales suponen el 29% de la roca, siendo: clinopiroxenos (10%), anfíboles (12%) y opacos (7%). Las vacuolas ocupan el 23% de la muestra, y la matriz restante presenta escasos microlitos de feldespato (<0.16 mm), bastoncillos de clinopiroxenos (<0.14mm) y opacos puntuales (<0.04 mm). Inmersos en la matriz se presentan algunos microcristales de haüyna (<0.16) inmersos en la matriz, en relación con algunas vacuolas junto a algunas ceolitas.

6- CLASIFICACION

-241-

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP. REC.	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
12857	CSJC	241			TE	ERB
1	5	7	9	13	15	19

2- DATOS DE CAMPO

Costa de Tijarafe - Pta Los Gomereros al norte, cota 392 m

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto augítico microfisurado

4- EDAD

10.12.17-10.11.11

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTGRAFICA... A - BUENA... B
 - DATACION ABSOLUTA... B VALORACION - PROBABLE... P
 - DATACION PALEONTOLOGICA... C 44 - DUDOSA... D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Porfirionica serriada microcristalina

46 99

COMPOSICION MINERALOGICA

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

Augita Anfibol Opacos

154 207

208 261

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

Feldespatos Clinopiroxenos Opacos

262 315

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Se reducen a la presencia de pseudomorfos (3%), como resultado final de la reabsorción de los cristales de anfibol.

OBSERVACIONES

La muestra basáltica está constituida por fenocristales de olivino, clinopiroxenos y opacos, sobre una matriz microcristalina. Los fenocristales de clinopiroxenos son augitas en secciones idio-subidiomorfas (2.3-0.5 mm), maclados y zonados, de tamaños seriados y de tono pardo-amarillento, con ligero pleocroismo. Los fenocristales de anfibol son predominantemente alotriomorfos (2.25-0.16 mm) con fuertes corrosiones y aureolas de reabsorción. Los minerales opacos son frecuentes en secciones subidiomorfas (<0.65 mm) o manchas de mayor tamaño (<1.5 mm) con golfos de corrosión. Se observan escasos microcristales de feldespato de plagioclasa maclado (<0.8 mm). Los fenocristales constituyen el 45% de la roca, siendo clinopiroxenos (24%), anfíboles (9%), y opacos (12%). La matriz vacuolar (8%) está constituida por listocillos de feldespato (<0.6 mm), bastoncillos de clinopiroxenos (<0.08 mm) y opacos puntuales (<0.4 mm) y optros pulverulentos (0.006 mm).

6- CLASIFICACION

370 423

P
-242-

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1085	I	JC	242			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Barranco de los Gómeros, cota 450 m.

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico microvacuolar

4- EDAD 10.77-10.43 Ma

PROCEDIMIENTO: A B C D E F G H I J K L M N O P Q R S T U V W X Y Z

VALORACION: BUENA PROBABLE DUDOSA

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Afanítica hipocristalina fluidal

COMPOSICION MINERALOGICA

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS) Microcristales;

feldespatos, clinopiroxenos, olivinos, olivinos

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

feldespatos, clinopiroxenos, olivinos

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Se reducen a puntos de oxidación aislados relacionados con los microcristales de olivino.

OBSERVACIONES

La roca basáltica presenta casi total ausencia de fenocristales, a excepción de algunos minerales opacos (8%), microcristales de feldespato (10%), clinopiroxenos (2%) y cristales oxidados de olivino (4%) sobre una matriz hipocristalina fluidal. Los minerales de hierro se presentan en secciones aisladas subidiomorfas (<0.15 mm) dispersas por la matriz. Los microcristales de olivino se presentan en secciones tabulares (<0.13 mm) parcialmente oxidados y los clinopiroxenos son más escasos (<0.04 mm) en forma de bastoncillos, se distribuyen siguiendo la dirección de flujo. Los minerales opacos son puntuales (<0.02 mm). La matriz hipocristalina es poco vacuolar (3%), y está constituida por cristales aciculares de feldespato (<0.05mm), clinopiroxenos incipientes (<0.035 mm) y opacos distribuidos de forma pulverulenta (<0.008 mm).

6 - CLASIFICACION

Basalto afanítico

-273-

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	Tº	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1085	IC	5	273	13	15	TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Coladas de conos laterales del Bejenado

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Descripción Visu de la muestra

4- EDAD

10.591-10.581 Ma

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTRATIGRAFICA... A - BUENA... B
 - DATACION ABSOLUTA... B VALORACION - PROBABLE... P
 - DATACION PALEONTOLOGICA... C 44 - DUDOSA... D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Porifiditica seriada hipocristalina

COMPOSICION MINERALOGICA

MINERALES PRINCIPALES (FENOCRISTALES, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

Augita clinopiroxeno opacos filaglobulitas

MINERALES ACCESORIOS (MATRIZ, SI SE TRATA DE ROCAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS)

Feldespato clinopiroxeno opacos

iddingsita

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Las más frecuentes afectan a los cristales de olivino de menor tamaño (<0.5 mm), que presentan procesos de iddingsitización (2%) en la zona de borde y de forma más extensa en los mesocristales (<0.12 mm) y de forma total en los microcristales de la matriz. Algunos pseudomorfos (1%), constituidos por minerales opacos y otros cristales incipientes no identificables.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por numerosos fenocristales de olivino, clinopiroxenos y minerales opacos, inmersos en una matriz hipocristalina. Los fenocristales de clinopiroxeno son augitas de tono pardo-amarillento, en secciones idio-subidiomorfas, algunas zonadas (2.6-0.5 mm) y distribuidas de forma seriada. Los fenocristales de olivino son subidiomorfos (1.3-0.3 mm), y con preseencia de procesos de alteración en los cristales más pequeños. Los minerales opacos son frecuentes, presentan secciones de subidiomorfas (< 1 mm), a alotriomorfas (< 1.6 mm), con golfos de corrosión y cercos rojizos. Se observan algunos restos pseudomorfos (< 0.8 mm). Algunos fenocristales aislados de plagioclasa macladas (<0.8 mm) e incluso corroídos. Los fenocristales constituyen (37%), siendo predominantes los clinopiroxenos (21%) y en menor proporción olivinos (9%) y minerales opacos (7%). La matriz poco vacuolar (5%), es poco cristalina (hipocristalina) presentando escasos microcristales aciculares de feldespato (<0.06 mm), clinopiroxenos incipientes (<0.05 mm) y minerales opacos (<0.003 mm) y otros distribuidos de forma pulverulenta por la matriz. En el entramado de la matriz se observan algunos restos de olivinos (<0.06 mm) totalmente oxidados.

6- CLASIFICACION

[Empty classification grid]