

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA	EMP	REC	N.º	STRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
1083	1	5	7	9	13	15	19	ERB

2- DATOS DE CAMPO

Taburinte-Sup (post-colapso), km 7.5 carretera del Norte

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto grisáceo microcristalino microvacuolar.

4- EDAD

10.77 ± 10.41

21

43

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTIGRAFICA - A ☒ - BUENA - B ☒
 - DATACION ABSOLUTA - B ☐ VALORACION - PROBABLE - P ☐
 - DATACION PALEONTOLOGICA - C ☐ - DUDOSA - D ☐

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

POREIDICA INTERSTITIAL + PORFIDOBLASTICA

46 99

COMPOSICION MINERALOGICA

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

OLIVINO AUGITA OPACOS

154 207

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

PLAGIOCLASIS CLINOPIROXENO OPACOS

262 315

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Procesos de transformacion microcristales de olivino en iddgita, que solamente afectan a algunos cristales de la matriz.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por fenocristales subidiomorfos de olivino (1 mm) y fenocristales de augita (0.4-0.7 mm), algunos de los cuales llegan a alcanzar mayor tamaño (1.2 mm); glomeroblastos de clinopiroxeno con microcristales de augita (< 0.3 mm) y opacos. Los fenocristales constituyen el 33% de la totalidad de la roca, siendo mayoritarios los clinopiroxenos y olivinos, y en menor proporción de minerales opacos (6%) y feldespatos tabulares (2%). Las vesículas son poco significativas (2%) y el resto de la matriz holocristalina está constituida predominantemente por cristales tabulares de plagioclasa (< 0.45 mm) con estructura algo fluidal; entre los intersticios de la plagioclasa cristalizan clinopiroxenos del tipo augita en forma de microcristales (< 0.10 mm). Los minerales opacos son asimismo muy frecuentes, en cristales subidiomorfos aislados (0.06 mm) o bien formando agregados alrededor de los fenocristales.

6- CLASIFICACION

BASALTO OLIVINICO PIREOXENICO

370 423

ANÁLISIS QUÍMICO ☐

424

ANÁLISIS MODAL ☒

425

PLUTONICA - P ☒HIPOBÁSAL - H ☐VOLCANICA - V ☐

426

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
1083	9	9	75			TE	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Colada en el interior de la galería los Hombres, a los 1300 m.
Taburiente inferior.

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto piroxenico-anfibólico vacuolar

4- EDAD

11.12 ± 0.83 Ma

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

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDIOICIA SERIADA MICROKRISTALINA VESICULAR

46 99
100 133

COMPOSICION MINERALOGICA

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

AUGITA ANFIBOL OLIVINO 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)

Numeros pseudomorfos de anfíbol que alcanzan el (11%), constituidos por opacos y minerales incipientes de baja cristalinidad.

OBSERVACIONES

Fenocristales subidiomorfos de augita con egirota con microzonado, (2.25-0.3 mm), distribuidos de forma seriada, en cristales individuales y formando micro agregados radiales (< 0.3 mm). Cristales xenomorfos de olivino, en secciones aisladas (1.8 mm) o bien en cristales (1 mm) con aureolas de reacción de clinopiroxenos y opacos. Cristales de anfíbol de tipo hornblenda, y pleocroismo pardo-rojizo (< 1.8 mm) con sistemáticos procesos de reabsorción; como puede observarse en el megacristal de anfíbol (6.5 mm), del que solo quedan restos aislados y corroídos, con una aureola de opacos y de clinopiroxenos incipientes, y una zona exterior de cristales de augita dispuestos alrededor del cristal de antiguo cristal de anfíbol, incluyendo minerales opacos y de apatito. Los minerales opacos forman secciones de subidiomorfos a alotriomorfos (< 0.7 mm), que de forma serial se distribuyen por la matriz. Fenocristales constituyen el (42%) de la totalidad de la roca, siendo mayoritarios los clinopiroxenos (18%), y minoritarios los olivinos (4%) y restos de anfíbol (3%) y los minerales opacos (6%). La matriz con vesículas que ocupan el (9%) de la roca, está constituida por microcristales de plagioclasa (< 0.2 mm), clinopiroxenos (< 0.3 mm) y opacos diseminados (< 0.04 mm).

6- CLASIFICACION

BASALTO PIROXENICO ANFIBOLICO

370 423

ANÁLISIS QUÍMICO ☐ 424

ANÁLISIS MODAL ☒ 425

PLUTÓNICA - P ☒
HIPÓBISAL - H ☐
VOLCÁNICA - V ☐ 426

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA	EMP	REC	N.º MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
1083	TC	JJC	131			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Edificio Volcánico Taburiente: Coladas basálticas

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico vacuolar

4- EDAD

10.77 ± 0.43 Ma

PROCEDIMIENTO	- POSICION ESTADISTICA... A	2	- BUENA... B	2
	- DATACION ABSOLUTA... B		- VALORACION - PROBABLE... P	
	- DATACION PALEONTOLOGICA... C	44	- DUDOSA... D	43

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDITICA HIPOCRISTALINA

46 99

100 133

COMPOSICION MINERALOGICA

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

OLIVINO AUGITA OPACOS

154 207

208 261

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

FELDSPATO CLINOPIROXENO OPACOS

262 315

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

No se observan

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por fenocristales idiomorfos-subidiomorfos de olivino (1.6-0.25 mm). Fenocristales de augita pardo-amarillenta en secciones idio-subidiomorfos (1.5-0.3 mm) con bordes de tonos más oscuros. Acumulados cristalinos de 1.8 mm constituidos predominantemente por clinopiroxenos (< 1 mm) y opacos puntuales y de 0.60 mm constituidos por microcristales de olivino (< 0.13 mm) y opacos. Fenocristales aislados y alotrimorfos de plagioclasa maclada (1-0.3 mm), pero sin presentar aureolas de reacción. Minerales opacos en cristales subidiomorfos (< 0.15 mm) y manchas alotrimorfos (< 0.65 mm). Los fenocristales constituyen el 29 % de la roca, siendo predominantes los cristales de olivino (12%), clinopiroxenos (13%) y en menor proporción los opacos (4%). Las vacuolas son escasas (5%) y el resto de la matriz, predominantemente máfica, está constituida por microcristales de feldespato (< 0.28 mm), bastoncillos de clinopiroxenos (< 0.06 mm) y opacos puntuales (< 0.03 mm) distribuidos de forma pulverulenta.

6- CLASIFICACION

BASALTO AUGÍTICO OLIVÍNICO

370 423

ANÁLISIS QUÍMICO ☐ 424ANÁLISIS MODAL ☒ 425PLUTÓNICA - P ☒
HIPOBÁSAL - H
VOLCÁNICA - V 426

Nº HOJA EMP REC Nº MUESTRA TA PROFUNDIDAD PROVINCIA CLASIFICACION EFECTUADA POR:

1 1083 11 CS JC 14A 15 19 JF ERB

Galería de los Hombres 1650 m

Basalto plagioclásico con olivinos oxidados

[illegible]

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

TEXTURA

46 PORFIDIOICIA CON MATRIZ HOLOCRISTALINA INTERSEPTAL VACUOLAR 99

COMPOSICION MINERALOGICA

[illegible]

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

MINERALES ACCESORIOS: TITANITA, SILICATO DE ROCLAS VOLCANICAS O SUBVOLCANICAS/
PLAGIOCLASIA CUZNOPIROXENO OPIKLOIS OLIVINO

262 315

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Procesos de oxidación que afectan parcialmente a los fenocristales de olivino y a los microcristales de la matriz.

OBSERVACIONES

Roca basáltica constituida por fenocristales de subidiomorfos-alotriomorfos de olivino (2.5-0.3 mm) microfracturados y con sombras de presión, en numerosas secciones son visibles procesos de oxidación en contorno y fisuras de los cristales de olivino. Fenocristales de subidiomorfos de augita (2.9-0.4 mm) de suave pleocroísmo pardo-amarillento y algo rosados, los cristales están frecuentemente maclados y microzonados y formando agregados, que localmente incluyen minerales de olivino. Fenocristales prismáticos de plagioclasa (3.5-0.3 mm) en maclas posisintéticas (albita-karlsbad) y en maclas perpendiculares, formando agregados en cruz y de forma radial. Escasos fenocristales de minerales opacos, presentándose en manchas alotriomorfas de la matriz (<0.24mm) y en cristales de hábito acicular (< 0.2 mm) y estructuras esqueléticas. Los fenocristales son predominantes (48%) de la roca, siendo: Olivinos (12%), clinopiroxenos (13%), fenocristales de plagioclasa (20%), y opacos (3%). Las vacuolas ocupan el 13% de la totalidad de la roca y la matriz restante es holocristalina, estando constituida por microcristales de plagioclasa finamente maclada (< 0.4 mm) que encierran cristales de clinopiroxeno augítico (<0.16 mm), opacos alotriomorfos (<0.12 mm) y opacos aciculares (<0.2 mm). En los espacios intercristalinos se presentan algunos microcristales de olivino parcialmente oxidados.

A - CLASIFICACION

370 BASALTO OLIVINICO-AUGITICO CON PLAGIOCLASA 428

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
1083	UCS	JC	148			TE	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Taburiente Inferior: Coladas basálticas

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico

4- EDAD

11.12 + 0.83 Ma

PROCEDIMIENTO - POSICION EST. LIT. A ☒ VALORACION - BUENA B ☒
 - DATACION ABSOLUTA B ☐ - PROBABLE P ☐
 - DATACION PALEONTOLÓGICA C 44 - DUDOSA D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

AFANITICA MICROCRISTALINA

46 99

100 153

COMPOSICION MINERALOGICA

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

154 207

208 261

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

CLINOPIROXENOS FELDSPATO OPACOS

262 315

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

No se observan en la mineralogía primaria.

OBSERVACIONES

Roca basáltica con ausencia de fenocristales, solo se observan algunos microcristales inmersos en la matriz, entre ellos destacan cristales de clinopiroxeno augíticos idiomorfos (< 0.3 mm), de color pardo oscuro que son relativamente frecuentes. Microcristales tabulares de feldespato subidiomorfos (< 0.4 mm), poco definidos cristalográficamente, algunos en forma de listoncillo (< 0.16 mm) permiten observar el fino maclado de las plagioclasas. Minerales opacos subidiomorfos (< 0.12 mm) a alotriomorfos (< 0.16 mm) en secciones independientes. Cristales de apatito en secciones basales (< 0.15 mm) y tabulares (< 0.3 mm). Los microcristales de feldespato solo suponen el 5% y en menor proporción los clinopiroxenos (2%), algunos opacos (6%) y apatitos (2%) como accesorios. La matriz microcristalina es predominantemente máfica y con poco desarrollo cristalográfico, estando constituida por escasos listoncillos de feldespato (< 0.13 mm), bastoncillos incipientes de clinopiroxeno (< 0.06 mm) y opacos puntuales (< 0.015 mm) muy abundantes y distribuidos de forma pulverulenta. En algunos espacios intercristalinos se observa el desarrollo de feldespatos zonados (0.36 mm) que incluyen microlitos y que se corresponderían con una fase tardía de cristalización.

6- CLASIFICACION

TRAQUIBASALTO

370 423

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA EMP. REC. N.º MUESTRA TA
10834CSJC 149

PROFUNDIDAD
15

PROVINCIA
CF

CLASIFICACION EFECTUADA POR
ERB

2- DATOS DE CAMPO

Taburiente Superior: Coladas basálticas

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico vacuolar con rellenos de ceolitas y enclaves gabroídes

4- EDAD

10.77-10.41 Ma

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA - A
- DATACION ABSOLUTA - B
- DATACION PALEONTOLOGICA - C

VALORACION - BUENA - B
- PROBABLE - P
- DUDOSA - D

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDICA MICROCRISTALINA

46 99

100 133

COMPOSICION MINERALOGICA

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

AUGITA OLIVINO OPACOS

154 207

208 261

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

FELDSPATO CLINOPIROXENO OPACOS

262 315

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

No se observan procesos de alteraciones de los minerales primarios, pero sí infiltraciones externas de carbonatos y minerales de hierro (4%).

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por escasos fenocristales subidiomorfos de augita (8%) pardo-amarillenta (1.13-0.3 mm), en secciones aisladas y que gradualmente se confunden con los de la matriz, un fenocristal subidiomorfo de olivino (0.8 mm) y minerales opacos (6%) en secciones alotriomorfas (1-0.23 mm), sobre una matriz microcristalina y predominantemente máfica, constituida por pequeños listoncillos de feldespato (< 0.13 mm) y numerosos microcristales de clinopiroxeno augítico en bastoncillos (< 0.25 mm) y otros alotriomorfos (< 0.09 mm), así como opacos puntuales (< 0.08 mm).

6- CLASIFICACION

BASALTO AUGITICO AFIRICO

370 423

ANÁLISIS QUÍMICO

424

ANÁLISIS MODAL

425

PLUTÓNICA - P

HIPOBÁSAL - H

VOLCÁNICA - V

426

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA	EMP	REC	N.º MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
1083W			150			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Taburiente Inferior: Coladas basálticas.

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Traquibasalto afanítico con microfisuras.

4- EDAD

11.12.10.83

21

43

PROCEDIMIENTO

- POSICION ESTADISTICA A
- DATACION ABSOLUTA B
- DATACION PALEONTOLOGICA C

VALORACION - BUENA B
- PROBABLE P
- DUDOSA D

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

AFANITICA IPILITAXICA

46

99

100

153

COMPOSICION MINERALOGICA

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

154

207

208

261

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

FELDSPATO CLINOPIROXENO OPACOS

262

315

316

369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

La muestra presenta algunas fisuras sin reemplazamientos y solo son visibles algunos puntos de oxidación en zonas intercristalinas de la matriz.

OBSERVACIONES

No se observan fenocristales. La matriz está constituida por listocillos de feldespato (<0.25 mm) con maclas de dos individuos, orientados según la dirección de flujo, microcristales de clinopiroxenos (< 0.08 mm) en el entramado de la matriz, opacos en secciones subidiomorfos (<0.05 mm) y otros puntuales (<0.01 mm) distribuidos de forma pulverulenta. Modalmente la matriz está constituida mayoritariamente por feldespato (45%), clinopiroxenos (42%) y opacos (13%) y también insertados en la matriz se observan pequeños restos de oxidación (<1%).

6- CLASIFICACION

TRAQUIBASALTO AFANITICO

370

423

ANÁLISIS QUÍMICO

424

ANÁLISIS MODAL

425

PLUTONICA - P
HIPOBASAL - H
VOLCANICA - V

426

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA	EMP. REC.	N.º MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
1083	1083	151			TE	ERB
1	5	7	9	13	15	19

2- DATOS DE CAMPO

Taburiente Inferior: Coladas basálticas

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivínico-piroxénico vacuolar

4- EDAD

11.12.10.831 m4

21

43

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

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Porfídica, seriada, intersticial

46

99

100

153

COMPOSICION MINERALOGICA

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

Augita, Olivino, Plagioclasa, Opacos

154

207

208

261

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

Plagioclasa, Clinopiroxeno, Olivino, Opacos

262

315

316

369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Los procesos de alteración se reducen a la presencia de algunas aureolas de oxidación-iddingsitización de los fenocristales de olivino, y de forma más señalada en los microcristales de la matriz donde pueden suponer hasta el 4%.

OBSERVACIONES

Fenocristales idio-subidiomorfos de augita algunos maclados (2-0.5 mm), en secciones de color pardo-amarillento y ligero pleocroísmo y bordes más oscuros. Cristales de olivino algunos subidiomorfos (1.8-1 mm) en coexistencia con otras secciones alotriomorfas (< 2.4 mm) que presentan bordes corroídos. Los cristales de plagioclasa no llegan a formar fenocristales y se reducen a listoncillos (< 0.65 mm), con un maclado bien definido y que de forma gradual se confunden con los cristales de la matriz. Los minerales opacos son asimismo escasos como fenocristales (< 0.15 mm) y más frecuentes en la matriz. La roca es bastante cristalina, con predominio de los minerales máficos: clinopiroxenos (13%), olivinos (11%) y opacos (6%), mientras que las plagioclasas en secciones prismáticas (14%) son frecuentes, pero sin llegar a constituir fenocristales. La matriz restante es algo vacuolar (8%), practicamente holocristalina está constituida por cristales de plagioclasa (< 0.5 mm) que encierran clinopiroxenos augíticos (< 0.24 mm) y opacos (< 0.12 mm). En este entramado es frecuente la presencia de pequeñas secciones, algunas subidiomorfos (< 0.15 mm) de olivinos total o parcialmente oxidados.

6- CLASIFICACION

Basalto olivínico augítico

376

423

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA EMP. REC. N.º MUESTRA TA
 1083 II 95 JC 152

PROFUNDIDAD
 15

PROVINCIA
 TF

CLASIFICACION EFECTUADA POR
 ERB

2- DATOS DE CAMPO

Taburiente Inferior: Coladas basálticas

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto piroxénico con puntos-rellenos blanquecinos en la matriz.

4- EDAD

1.12-10.83 m4

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA A
 - DATACION ABSOLUTA B
 - DATACION PALEONTOLOGICA C 44

VALORACION - BUENA B
 - PROBABLE P
 - DUDOSA D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

POREFIDITICA HIPOCRISTALINA

46 99

COMPOSICION MINERALOGICA

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

AUGITA FELDSPATO OPACOS

154 207

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

FELDSPATO CLINOPIROXENO OPACOS

262 315

CEOLITAS FELDSPATOS

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Se observan procesos de desvitrificación y la presencia de microcristales rojizos (<0.06 mm), que podrían corresponder a procesos de oxidación de ferromagnesianos (podrían ser cristales de olivino, pero esta fase mineral no aparece como fenocristal).

OBSERVACIONES

Destaca un fenocristal idiomorfo de augita (2.9 mm) microzonada que engloba minerales opacos y microcristales de apatito. En contraste en el resto de la preparación los fenocristales son escasos y de pequeño tamaño. Cristales aislados de augita alotriomorfas algunas zonadas (0.38-0.13 mm) y un fenocristal alotriomorfo de feldespato maclado (1.3 mm). Las restantes secciones de feldespato son subidiomorfas (< 0.13 mm) y de forma seriada se confunden con los microcristales de la matriz. Los minerales opacos son en muchos casos isomorfos (0.25-0.09 mm) y relativamente frecuentes. Los fenocristales son escasos, y solo significan el 17% de la roca, reduciéndose a clinopiroxenos (7%) y opacos (8%) y algunos feldespatos (2%). La matriz es poco vacuolar (3%) y está constituida por listoncillos de feldespato (< 0.3 mm) entrecrecidos con algunos bastoncillos de clinopiroxeno (0.15 mm) y otros cristales incipientes (< 0.08 mm), algunos cristales oxidados de olivino (< 0.08 mm) y opacos puntuales (<0.025 mm). En los espacios intercristalinos se observa la presencia de restos de vidrio de color pardo y vacuolas con rellenos (7%) de feldespatos y ceolitas así como triquitos.

6- CLASIFICACION

BASALTO AUGITITICO

370 423

ANÁLISIS QUÍMICO

424

ANÁLISIS MODAL

425

PLUTONICA - P
 HIPOBASAL - H
 VOLCANICA - V

426

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA EMP REC Nº MUESTRA TA
1083 UCs JC 153

PROFUNDIDAD
15

PROVINCIA
CE

CLASIFICACION EFECTUADA POR:
ERB

2- DATOS DE CAMPO

Taburiente Superior: Coladas basálticas

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivínico-augítico con microfisuras

4- EDAD

10.77-10.41 m2

PROCEDIMIENTO - DATACION ABSOLUTA B VALORACION - BUENA B
- DATACION PALEONTOLÓGICA C 44 - PROBABLE P
- DUDOSA D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

POREIDICA HIPOCRISTALINA

46 99
100 153

COMPOSICION MINERALOGICA

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

OLIVINO AUGITA OPACOS

154 207
208 261

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

CLINOPIROXENO FELDESPATO OPACOS

262 315
316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Solo se observan numerosas fisuras en la matriz de la roca pero sin rellenos significativos.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por fenocristales subidiomorfos de olivino (3.0-0.19 mm) dispersos de forma heterogranular por la matriz. Los fenocristales de clinopiroxeno augítico, algunos maclados (2.5-0.25 mm) son predominantemente alotriomorfos con tonos pardo amarillentos. En ambas fases minerales se observa la presencia de secciones xenomorfas caracterizadas por contornos irregulares y corroídos. Los minerales opacos son subidiomorfos (< 0.65 mm), en secciones independientes o asociadas a los minerales máficos. Los fenocristales suponen el 34 % de la roca, siendo predominantes los olivinos (21%) y minoritarios los clinopiroxenos (6%) y minerales opacos (7%). Las fisuras y vacuolas ocupan el 5% de la totalidad de la roca y la matriz restante es predominantemente máfica y está constituida por escasos listoncillos de feldespato (<0.05 mm), en una masa hipocristalina constituida por cristales incipientes de clinopiroxenos (<0.015 mm) y opacos puntuales (<0.006mm) dispersos de forma puntual por la matriz.

6- CLASIFICACION

Basalto olivínico augítico

370 423

ANÁLISIS QUÍMICO

424

ANÁLISIS MODAL

425

PLUTÓNICA - P

HIPOBÁSAL - H

VOLCÁNICA - V

426

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA EMP REC N.º MUESTRA TA
1083145513

PROFUNDIDAD
15

PROVINCIA
TF

CLASIFICACION EFECTUADA POR
ERB

2- DATOS DE CAMPO

Taburiente Superior: Coladas basálticas

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivínico vacuolar

4- EDAD

10.717-10.141

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA - A
- DATACION ABSOLUTA - B
- DATACION PALEONTOLOGICA - C

VALORACION - BUENA - B
- PROBABLE - P
- DUDOSA - D

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDICIA SERIADA INTERCRISTALINA

46 99

100 133

COMPOSICION MINERALOGICA

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

AUGITA OLIVINO OPACOS

154 207

208 261

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

FELDSPATO CLINOPIROXENO OLIVINO OPACOS

262 315

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Solo se observan los procesos de oxidación de los cristales de olivino, sin que se llegue a la formación de iddingsita.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por fenocristales idio-subidiomorfos de augita (2.4-0.5 mm), en secciones microzonadas, algunas con centros de corrosión y con ligero pleocroísmo pardo-amarillento y bordes marrones. Los cristales de augita se distribuyen de forma serial hasta confundirse con los de la matriz. Los fenocristales de olivino son subidiomorfos (1-0.4 mm) con cristales seriados que continúan en la matriz, siendo frecuentes los procesos de oxidación que afecta a las zonas de borde de los cristales y más intensamente en los microcristales. Es frecuente la formación de pequeños micro-agregados de 0.8 mm de clinopiroxenos (<0.3 mm) y olivinos (<0.4 mm). Los minerales opacos son subidiomorfos (0.18-0.04 mm). Los fenocristales constituyen el 35% de la roca, siendo predominantes los clinopiroxenos (20%), olivinos (13%) y escasos opacos (2%). Las vacuolas ocupan el 7% de la totalidad de la roca, estando el resto de la matriz restante constituida por listoncillos de feldespato maclados (plagioclasa) en secciones (<0.4 mm), bastoncillos de clinopiroxenos (<0.16 mm), microcristales de olivino (<0.24 mm) y opacos puntuales (<0.04 mm) distribuidos de forma pulverulenta.

6- CLASIFICACION

BASALTO OLIVINICO AUGITICO

370 423

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA	EMP. REC.	N.º MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
1083	CSJC	162			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19

2- DATOS DE CAMPO

Taburiente Inferior: Coladas basálticas.

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto piroxénico con pequeñas inclusiones microcristalinas.

4- EDAD

1.12 + d. 83

21

43

 - POSICION ESTADISTICA A
 PROCEDIMIENTO - DATACION ABSOLUTA B
 - DATACION PALEONTOLOGICA C 44

 - BUENA B
 VALORACION - PROBABLE P
 - DUDOSA D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDICA MICROCRISTALINA

46

99

100

153

COMPOSICION MINERALOGICA

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

AUGITA OLIVINO OPACOS

154

207

208

261

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

OLIVINO FELDSPATO CLINOPIROXENO OPACOS

262

315

316

369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Seudomorfos de anfíbol (1%) constituidos opacos y clinopiroxenos incipientes. Procesos de oxidación-iddingsitización de los olivinos de la matriz.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por fenocristales de augita en secciones idio-subidiomorfos (1.8-0.3 mm) normalmente macladas y microzonadas, que engloban minerales opacos y cristales de apatito. Los cristales de augita presentan tonos pardo-amarillentos y ligero pleocroismo verdoso en las zonas de núcleo. Los cristales de olivino son escasos y se reducen a secciones (< 1.2 mm) de bordes oxidados y aureolas de clinopiroxeno. Numerosos pseudomorfos de anfíbol de anfíboles de los que solo quedan pequeños restos cristalinos. Los minerales opacos presentan están bien representados, con secciones individuales idio-subidiomorfos (0.65-0.15 mm) y que gradualmente se confunden con los cristales de la matriz. Los fenocristales predominantes son de clinopiroxeno (16%) y olivinos escasos (3%) y opacos mas abundantes (11%) y cristales de apatito (<0.22 mm) como accesorios. La matriz poco vacuolar está constituida por microcristales aciculares de plagioclasa (< 0.12 mm), clinopiroxenos (< 0.05 mm) y opacos puntuales (< 0.08 mm). Destacan incluidos en la matriz, microcristales de olivino (< 0.065 mm) con procesos de oxidación muy desarrollados.

6- CLASIFICACION

Basalto Augítico

370

423

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1083	W	CSJC	170			TE	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Galería Cuevitas, 2700 m

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico vacuolar, con algunos rellenos externos blanquecinos.

4- EDAD

11.712-11.210 Ma

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

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDITICA y AFANITICA

46 99

100 153

COMPOSICION MINERALOGICA

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

154 207

208 261

262 315

316 369

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

316 369

316 369

316 369

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Se encuentra restringida a la matriz, en forma de procesos de oxidación (5%), casi total de los microcristales de olivino y zonas de infiltración en forma de pequeñas bandas de la matriz.

OBSERVACIONES

La roca presenta un caracter afírico muy señalado, con escasos fenocristales sobre una matriz microcristalina intersertal. Los feldespatos de tipo plagioclasea son los más frecuentes, en secciones idiomorfas prismáticas (< 0.8 mm) perfectamente maclados y formando pequeños agregados de varios individuos entrecrecidos. Entre estos microagregados se observa uno de aprox. 1 mm, constituido por cristales de plagioclasea (< 0.4 mm) y diversos cristales de augita (< 0.32 mm) de color pardo verdoso. Escasos minerales opacos (< 0.16 mm) dispersos por la matriz de la roca. Modálmente la roca presenta pocos fenocristales siendo predominantes los cristales de feldespato (15%), escasos clinopiroxenos (3%) y casi ausencia de fenocristales de minerales opacos. La matriz, algo vacuolar (8%), está constituida por listoncillos de feldespato (< 0.25 mm) que encierran bastoncillos de clinopiroxeno (< 0.15 mm) y numerosos opacos puntuales (< 0.08 mm) distribuidos de forma puntual. En el entramado de la matriz se observa algo de vidrio intercristalino y numerosos puntos de oxidación que se corresponden con procesos de oxidación-iddingsitización de microcristales de olivino, lo que origina la infiltración de óxidos rojizos por zonas de la matriz.

6- CLASIFICACION

BASALTO AFANITICO

376 423

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA EMP. REC. N.º MUESTRA TA
1 083 1 CSJC 171

PROFUNDIDAD
15

PROVINCIA
19

CLASIFICACION EFECTUADA POR
ERB

2- DATOS DE CAMPO

Galería de Los Hombres, 1500 m

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto plagioclásico vacuolar

4- EDAD

11.721-11.721 mg 11.65 E 0.08 m 2

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA A
- DATACION ABSOLUTA B
- DATACION PALEONTOLOGICA C 44

VALORACION - BUENA B
- PROBABLE P
- DUDOSA D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDICA INTERCRISTALINA VACUOLAR

46 99

COMPOSICION MINERALOGICA

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

OLIVINO AUGITA PLAGIOCLASA 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)

OBSERVACIONES

Roca basáltica constituida por fenocristales de idio-subidiomorfos de olivino (1.6-0.3 mm), que coexisten con otras secciones de tendencia alotriomorfa (2.25-1.5 mm) con bordes corroídos, microfracturados y sombras de presión. Los fenocristales de clinopiroxeno son idio-subidiomorfos (2.3-0.5 mm) de color pardo-amarillento y escaso pleocroismo. Es frecuente la presencia de pequeños agregados cristalinos 1.3 mm, constituidos por microcristales de augita (< 0.6 mm) y de olivino (< 0.3 mm) algo oxidados. Los glomeroblastos de plagioclasa están constituidos por agregados de cristales prismáticos (1.8-0.3 mm) en maclas de albita-Carlsbad, con estructuras cruzadas y radiales. Los minerales opacos son poco frecuentes, en secciones subidiomorfas (< 0.16 mm). Los fenocristales suponen el 43% de la roca, siendo predominantes los cristales plagioclasa (19%), y los de olivino (11%) y clinopiroxenos (12%), siendo escasos los opacos. Las vacuolas ocupan el 25% de la totalidad de la roca y el resto de la matriz está constituida por listoncillos de plagioclasa maclada (0.4-0.06 mm), formando un entramado con los cristales de clinopiroxeno augítico (< 0.24), olivinos algo oxidados (< 0.08 mm) y opacos puntuales (< 0.04 mm) y en secciones aciculares (< 0.16 mm).

6- CLASIFICACION

BASALTO OLIVINICO-AUGITICO CON PLAGIOCLASA

370 423

ANÁLISIS QUÍMICO 424

ANÁLISIS MODAL 425

PLUTONICA - P
HIPOBÁSAL - H
VOLCANICA - V 426

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA	EMP	REC	N.º MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
1083	CS	JC	172			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Galería Cuevitas, 2000 m

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivínico-piroxenénico fanerítica.

4- EDAD

11.72-13.20 m (14.27 m)

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

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDIOCLASIS SERIADA MICROCISTALINA

46 99
 100 153

COMPOSICION MINERALOGICA

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

OLIVINO AUGITA OPACOS

154 207
 208 261

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

FELDSPATO CLINOPIROXENO OLIVINO OPACOS

262 315
 316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Las alteraciones se centran en los fenocristales de olivino, que presentan aureolas y fisuras de óxidos-iddingsitas, (3%), aun cuando los fenocristales preservan sus características mineralógicas, solamente se observan transformaciones totales en algunos microcristales de olivinos de la matriz.

OBSERVACIONES

Fenocristales de idio-subidiomorfo a alotriomorfos de olivino (3.5-0.15mm) en tamaños seriados y frecuentemente fisurados y con bordes de alteración. Fenocristales subidiomorfos de augita (4.8-0.4 mm), de color pálido amarillento, escaso pleocroísmo, aunque se observan tonos verdosos en algunas secciones zonadas. Tanto los cristales de olivino de aspecto xenomorfo como algunos de los fenocristales de augita de mayor tamaño podrian corresponderse con procesos acumulativos. Los minerales opacos se presentan en secciones subidiomorfos (< 0.4 mm) se presentan tanto en cristales individuales, como formando pequeños agregados algunos asociados a los minerales máficos. Los fenocristales de olivino constituyen el (29%), los clinopiroxenos augíticos (12%) y los opacos (10%), siendo la matriz microcristalina algo vacuolar (3%), estando constituida por listoncillos de feldespato (<0.10 mm) que encierran pequeños cristales de clinopiroxenos (<0.26mm) y minerales opacos en secciones (<0.06 mm) que se distribuyen puntualmente. Entre el entramado de la matriz se observan algunos pequeños cristales de olivino (<0.25 mm) casi totalmente oxidados.

6- CLASIFICACION

BASALTO OLIVÍNICO AUGÍTICO

370 423

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA	EMP	REC	N.º MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1083	CS	JC	188			HB	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Barranco Franceses, salida del tunel (425 m)

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico vacuolar

4- EDAD

4.20 + 10.831

21

43

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

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDIOICA SERIZINDIA MICROCRISTALINA

46

99

100

COMPOSICION MINERALOGICA

153

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

OLIVINO AUGITA OPACOS

154

207

208

261

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

FELDSPATO CLINOPIROXENO OPACOS

262

315

316

369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Los procesos de oxidación y de transformación a iddingsita son relativamente frecuentes (5%) y en algunos casos suponen la casi total alteración de microcristales de olivino, alteración que afecta asimismo a las zonas circundantes de la matriz.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida principalmente por fenocristales de olivino subidiomorfos (1.5-0.3 mm) dispuestos de forma seriada y que presentan aureolas de oxidación, que localmente pueden afectar a la totalidad de los microcristales. Los cristales de augita son más escasos (<1.6 mm), siendo más abundantes los microcristales (<0.5 mm) que se llegan a confundir con la matriz. Los minerales opacos (< 0.25 mm) se presentan de forma aislada y dispersos por la matriz. Los fenocristales suponen el 32% de la totalidad de la muestra, siendo predominantes los cristales de olivino (21%) y minoritarios los clinopiroxenos (5%) y minerales opacos (6%). Las vacuolas ocupan el 5% de la roca y la matriz restante es microcristalina y máfica, constituida por escasos listoncillos de feldespato (< 0.3 mm), clinopiroxenos (< 0.16 mm) y opacos (<0.08 mm).

6- CLASIFICACION

BASALTO OLIVINICO

370

423

ANÁLISIS QUÍMICO ☐

424

ANÁLISIS MODAL ☒

425

 PLUTÓNICA - P ☐
 HIPOBÁSICA - H ☐
 VOLCÁNICA - V ☒

426

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA EMP. REC. N.º MUESTRA TA
1083 1083 1083 1083

PROFUNDIDAD
15

PROVINCIA
TF

CLASIFICACION EFECTUADA POR:
ERB

2- DATOS DE CAMPO

Dique Barranco del Grillo, (900 m), atraviesa a: MUESTRA 215

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico

4- EDAD

0.771-10.411

21

43

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA A
- DATACION ABSOLUTA B
- DATACION PALEONTOLOGICA C 44

VALORACION - BUENA B
- PROBABLE P
- DUDOSA D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Porfídico, hístico, plagioclásico, opaco, augítico

46

99

100

153

COMPOSICION MINERALOGICA

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

Augita, plagioclásico, opaco, augítico

154

207

208

261

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

Feldespatos, plagioclásico, augítico, opaco

262

315

316

369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Se reducen a la presencia de minerales oxidados de la matriz que suponen <1% de la totalidad de la roca.

OBSERVACIONES

La roca basáltica presenta escasos fenocristales: Augita, opacos y plagioclasa sobre una matriz poco cristalina. Los fenocristales de augita son subidiomorfos (< 0.65 mm), algunas secciones macladas en reloj de arena y con pleocroísmo pardo-amarillento a rosado. Los cristales de plagioclasa se presentan en cristales subidiomorfos aislados zonados (< 0.8 mm), y algunas secciones microcristalinas y tabulares (< 0.4 mm) se confunden con los microcristales de la matriz. Los minerales opacos presentan algunas secciones idiomorfas (< 0.5 mm) y se presentan de forma aislada. Los microfenocristales solo constituyen el 14 % de la totalidad de la roca, siendo estos: Clinopiroxenos (5%), Opacos (5%) y Feldespatos (4%). La matriz está constituida por un entramado feldespático constituido por listocillos (< 0.3 mm) y por cristales que ocupan zonas intercristalinas (< 0.25 mm) aun cuando todos ellos presentan maclas. Microcristales de clinopiroxenos en forma de bastoncillos (< 0.15 mm) y opacos puntuales (< 0.06 mm) dispersos por la matriz. En el entramado de la matriz se observan algunos cristales rojizos (< 0.12 mm) de extinción recta y fuerte birrefringencia que podrian corresponder a microcristales de olivino oxidados.

6- CLASIFICACION

Basalto augítico afanítico

370

423

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA EMP REC N.º MUESTRA TA
1083 CS JC 200

PROFUNDIDAD
15

PROVINCIA
TF

CLASIFICACION EFECTUADA POR
ERB

2- DATOS DE CAMPO

Barranco Herradura, final pista (355 m.)

Taburiente Inferior

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto piroxenico-olivínico vacuolar

4- EDAD

21 43

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA A
- DATACION ABSOLUTA B
- DATACION PALEONTOLOGICA C 44

VALORACION - BUENA B
- PROBABLE P
- DUDOSA D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Porfídica sericiada intersticial

46 99

COMPOSICION MINERALOGICA

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

Augita Olivino Plagioclasa Opacos

154 207

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

Plagioclasa Olivino Plagioclasa Olivino Plagioclasa

262 315

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Los procesos de alteración se reducen a la presencia de algunas aureolas de oxidación-iddingsitización de los fenocristales de olivino, y de forma más señalada en los microcristales de la matriz donde pueden suponer hasta el 1%.

OBSERVACIONES

Fenocristales idio-subidiomorfos de augita titanífera algunos maclados y zonados (3.4-0.5 mm), en secciones de color pardo-amarillento y ligero pleocroismo rosado y bordes más oscuros mas patente en las secciones basales. Cristales de olivino algunos idio-subidiomorfos (2.3-0.5 mm) algunas de cuyas secciones presentan bordes oxidados. Los microcristales de plagioclasa no llegan a formar fenocristales y se reducen a listoncillos (< 0.5 mm), con un maclado bien definido. Los minerales opacos son escasos, se presentan como cristales alotriomorfos (<0.3 mm). La roca es bastante cristalina, con predominio de fenocristales de minerales máficos: clinopiroxenos (22%), olivinos (11%) y opacos (1%). Las vacuolas llegan a ocupar el (4%) de la roca, siendo el resto de la matriz practicamente holocristalina está constituida por microcristales de plagioclasa (25%) y tamaños (< 0.5 mm) que encierran clinopiroxenos augíticos (<0.2 mm) y suponen el (23%), olivinos (<0.3mm) parcial o totalmente oxidados, suponen el (3%), y los opacos (<0.06 mm) constituyen el (10%).

6- CLASIFICACION

Basalto Augítico Olivínico

376 423

ANÁLISIS QUÍMICO 424

ANÁLISIS MODAL 425

PLUTÓNICA - P
HIPOBÁSAL - H
VOLCÁNICA - V 426

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1083	CS	JC	201			TE	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Bajada Roque Faro (1600 m)

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico vacuolar

4- EDAD

10121083 me

PROCEDIMIENTO - POSICION EST: ATIGRAFICA A ☒ VALORACION - BUENA B ☒
 - DATACION ABSOLUTA B ☐ VALORACION - PROBABLE P ☐
 - DATACION PALEONTOLOGICA C 44 - DUDOSA D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDICA MICROCRISTALINA VACUOLAR

46 99

100 133

COMPOSICION MINERALOGICA

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

LABGZTA OPACOS

154 207

208 261

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

FELDSPATO CLINOPIROXENO OLIVINO OPACOS

262 315

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Son de poca importancia, y se reducen a oxidaciones de algunos microcristales de olivino en la matriz. Se observan algunos pseudomorfos (2%) de tamaños (< 0.8 mm), constituidos por agregados de opacos y minerales incipientes poco cristalinos, que por su morfología se corresponderían con posibles anfíboles transformados.

OBSERVACIONES

La roca basáltica presenta escasos fenocristales sobre una matriz hipocristalina. Los cristales de clinopiroxeno augítico presentan secciones subidiomorfos (1-0.3 mm), macladas y microzonado, de tonos pálidos pardo-amarillentos y con algunos núcleos verdosos. Escasos cristales de olivino, solo se observa una sección alotriomorfa (1.3 mm) y otros microcristales relagados a la matriz. Minerales opacos en secciones subidiomorfos (0.7-0.15 mm). Los fenocristales solo constituyen el 19% de la totalidad de la roca, siendo predominantes los clinopiroxenos (11%) y los minerales opacos (8%). La matriz algo vacuolar (6%) está constituida por microcristales aciculares de plagioclasa (<0.2 mm), bastoncillos de clinopiroxeno (<0.06 mm) y opacos puntuales (<0.015 mm) distribuidos de forma pulverulenta por la matriz, en cuyo entramado se observan pequeños microcristales de olivino (<0.10 mm), algunos totalmente oxidados.

6- CLASIFICACION

BASALTO AUGITICO

370 423

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA	EMP	REC	Nº MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1083	ICS	JC	202			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Subida carretera a Barlovento desde el este (180 m)

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico vacuolar

4- EDAD

0.77-0.43

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTIGRAFICA - A ☒ VALORACION - BUENA - B ☒

- DATACION ABSOLUTA - B ☐ - DUDOSA - D ☐

- DATACION PALEONTOLOGICA - C 44

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

PORFIDICA MICROCRISTALINA INTERSENTIAL

46 99

COMPOSICION MINERALOGICA

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

OLIVINO CLINOPIROXENOS OPACOS

154 207

208 261

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

PLAGIOCLASA CLINOPIROXENOS OPACOS

262 315

316 369

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por: Fenocristales idio-subidiomorfo de olivino (1.3-0.4 mm) en tamaños seriados. Cristales idio-subidiomorfos de augita algunos microzonados (1.6-0.5 mm) de color pardo-amarillento y bordes pardo-rojizos. Minerales opacos alotriomorfos (< 0.5 mm) distribuidos por toda la roca. En la muestra destaca la tendencia a formar microagregados máficos constituidos por clinopiroxenos (< 0.4mm), olivinos (< 0.3 mm) y opacos (<0.12 mm). Los fenocristales constituyen el 30% de la totalidad de la roca, siendo predominantes los minerales máficos: Clinopiroxenos (17%) y Olivinos (10%). Las vacuolas ocupan el (7%) y la matriz restante está constituida por numerosos listoncillos de plagioclasa (< 0.4 mm), algunos de ellos en microcristales maclados, bastoncillos de clinopiroxeno (<0.24 mm) y minerales opacos puntuales (<0.08 mm).

6- CLASIFICACION

BASALTO OLIVINICO AUGITICO

370 423

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA EMP REC N.º MUESTRA TA
108311CSJC 203

PROFUNDIDAD
15

PROVINCIA
TE

CLASIFICACION EFECTUADA POR:
ERB

2- DATOS DE CAMPO

Barranco Gallegos (1240 m)

Tabuniente Superior

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivinico-augítico fanerítico vacuolar

4- EDAD

0.77-0.41 Ma

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA... A
- DATACION ABSOLUTA... B
- DATACION PALEONTOLOGICA... C

VALORACION - BUENA... B
- PROBABLE... P
- DUDOSA... D

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Porfiridica, serial, microlítica, talizna

46 99
100 153

COMPOSICION MINERALOGICA

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

Ab, G, Pl, K, Ol, Clin, B, Op, Ac, B, B

154 207
208 261

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

F, El, B, Pl, K, Ol, Clin, B, Op, Ac, B, B

262 315
316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Son escasas y solo se observan algunos procesos de oxidación (< 1%) en cristales aislados de olivino de aspecto xenomorfo y zonas puntuales de la matriz.

OBSERVACIONES

La roca basáltica presenta numerosos fenocristales de olivino y clinopiroxenos, algunos de gran tamaño (5 mm), lo que confieren a la muestra un aspecto de basalto picrítico. Los fenocristales de olivino, algunos subidiomorfos (2.3-1.5 mm), aun cuando predominen los cristales alotriomorfos (3-0.3 mm) con aspecto xenomorfo y golfos de corrosión. Los fenocristales de augita idio-subidiomorfos (5.5-3 mm) de colores amarillo pálido y microzonados en las secciones basales. Otras secciones alotriomorfas de tamaños seriados (5-0.3 mm) con bordes y golfos de corrosión, siendo frecuente la inclusión de cristales subredondeados de olivino (< 0.6 mm). Los minerales opacos relativamente poco frecuentes, se presentan en secciones aisladas (< 0.3 mm) y dispersas por la muestra. Los fenocristales constituyen el 58% de la totalidad de la roca, siendo: Olivinos (23%), clinopiroxenos (32%) y opacos (3%). Las vacuolas ocupan el (7%) de la roca y la matriz restante es máfica, con incipientes microlitos de feldespato (< 0.06 mm), bastoncillos de clinopiroxenos (< 0.05 mm) y opacos puntuales (< 0.03) dispersos de forma pulverulenta.

6- CLASIFICACION

Basalto augítico olivinico

370 423

Nº HOJA EMP REC Nº MUESTRA TA PROFUNDIDAD PROVINCIA CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1 08311 CS JC 204 15 19 TB ERB

Barranco de los Franceses, carretera lado oeste, (450 m)

Basalto olivínico muy vacuolar

16 17 18 19 20 21 22 23 24 25 26 27 28 29 30 31 32 33 34 35 36 37 38 39 40 41 42 43

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

TEXTURA

PORTIDICIAL HIPOCRISTALINA VASCULAR.

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

OLIVIZIND IGACHOS

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

FIELDIES PLATO CLZNOPIROKEND OLIVINO OPACOS

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Son relativamente escasos y se localizan en la iddingsitización de algunos olivinos de la matriz.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por numerosos fenocristales subidiomorfos de olivino (4.2-0.25 mm) en tamaños graduales. Algunas de las secciones presentan un claro aspecto xenomorfo e incluso se observan procesos de oxidación en algunos cristales de olivino. Escasos minerales opacos en pequeñas secciones (< 0.15 mm). Los fenocristales constituyen el 24% de la totalidad de la roca, siendo predominantes los cristales de olivino (20%) y minoritarios los clinopiroxenos (2%) y opacos (2%). Las vacuolas ocupan gran parte de la roca (36%), mientras que la matriz restante es hipocristalina vesicular con algunos listoncillos de feldespatos (<0.16 mm), clinopiroxenos (<0.12 mm), microcristales de olivino parcialmente oxidados (<0.24 mm) y opacos (<0.017 mm) distribuidos de forma pulverulenta. El aspecto más sobresaliente es la presencia de zonas más vítreas de la matriz aun cuando presenten las mismas características petrográficas.

BASALTS OLIVINIC VESICULAR

-205-

N° HOJA	EMP	REC	N° MUESTRA	TA
1083	CS	JC	205	
1	5	7	9	13

PROFUNDIDAD

--	--	--	--

15

PROVINCIA
TE
19

CLASIFICACION EFECTUADA POR
| ERB

Barranco Franceses, carretera lado oeste (400 m)

Basalto olivínico vacuolar

40 | 42 - 08 | 31

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTRATIGRAFICA A
- DATACION ABSOLUTA B
- DATACION PALEONTOLOGICA C

VALORACION - BUENA..... 8
- PROBABLE..... 9
- DUDOSA..... 0

TEXTURA

46 PORFIDICA SERIADA HIPOCRISTALINA 99

100
COMPOSICION MINERALOGICA

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

OLIVINO AUGUSTA SPARDS.

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

HELDESPOTS CLINDAMYCIN 300

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Procesos de iddingsitización en los bordes de algunos fenocristales de olivino y más intenso en los microcristales de olivino de la matriz lo que podría suponer el (1%) de la roca.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por numerosos fenocristales de olivino que corresponden a diferentes estadios. Cristales subidiomorfos (1.3-0.25 mm) dispuestos de forma seriada. Fenocristales de olivino xenomorfos de hasta 3 mm y bordes algo oxidados, y agregados de cristales de olivino (< 0.6 mm), ambas tipologías con posible carácter xenolítico. Fenocristales subidiomorfos de augita de tonos suaves pardo-amarillentos, y en secciones aisladas (< 1.8 mm) y también formando microagregados cristalinos de hasta 2.5 mm, constituidos por la acumulación de microcristales de clinopiroxeno (<0.5 mm) que ocupan casi el 5% de la lámina. Minerales opacos escasos (<0.2 mm) y que contrasta con el opaco (1 mm) asociado al xenocristal de olivino. Los fenocristales constituyen el 33% de la totalidad de la roca, siendo mayoritarios los cristales de olivino (20%) y clinopiroxenos (12%) mientras los opacos son (1%). Las vacuolas ocupan el (9%) de la roca y la matriz restante es hipo-microcristalina, constituida por listoncillos de plagioclasa (< 0.16 mm), bastoncillos de clinopiroxeno (<0.12 mm) y opacos (<0.08 mm) distribuidos de forma pulverulenta. En el entramado de la matriz se observan numerosos microcristales de olivino oxidados (<0.2 mm).


6 - CLASIFICACION

370 PARADO OLIVUNDO MUGITZO

ANALISIS QUIMICO ☐

424

ANALISIS MODAL Y
423

PLUTONICA - P	
HIPOBISAL - H	
VOLCANICA - V	

1.- IDENTIFICACION

N.º HOJA EMP REC N.º MUESTRA TA PROFUNDIDAD PROVINCIA CLASIFICACION EFECTUADA POR

1 083 III CS JC 206 12 19 TIF ERB

2.- DATOS DE CAMPO

US DE CAMPO

Roque Faro

3.-DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivinico-piroxenico fanerítico

4.- EDADES

<p>106 77 - 106 4131 m2</p> <div style="text-align: center; margin-top: 10px;"> 21 43 </div>	<table border="0" style="width: 100%;"> <tr> <td style="vertical-align: top;"> PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADIGRAFICA A - DATACION ABSOLUTA B - DATACION PALEONTOLOGICA C </td> <td style="vertical-align: top;"> <input checked="" type="checkbox"/> VALORACION - BUENA B <input checked="" type="checkbox"/> VALORACION - PROBABLE P 94 94 45 </td> </tr> </table>	PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADIGRAFICA A - DATACION ABSOLUTA B - DATACION PALEONTOLOGICA C	<input checked="" type="checkbox"/> VALORACION - BUENA B <input checked="" type="checkbox"/> VALORACION - PROBABLE P 94 94 45
PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADIGRAFICA A - DATACION ABSOLUTA B - DATACION PALEONTOLOGICA C	<input checked="" type="checkbox"/> VALORACION - BUENA B <input checked="" type="checkbox"/> VALORACION - PROBABLE P 94 94 45		

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Don't do it! Mikrodizajin

COMPOSICION MINERALOGICA

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

LAUGHTER KOPACKA OLIVIERO!

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

HELLO! I AM CLARA PEROVNA OBRADOVICH KULIVZHIJ

262 319

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Se centran en procesos de oxidación-irradiación de los fenocristales de olivino y de los microcristales de la matriz que llegan a suponer hasta el 3% del total de la roca.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por fenocristales idio-subidiomorfos de augita, de tamaños seriados (3.2-0.5 mm) y con ligero pleocroísmo pardo-amarillento, las secciones basales presentan frecuentemente macladas y zonadas con un borde pardo oscuro más titanífero. Los fenocristales de olivino son subidiomorfos y en secciones que varían de (2.6-0.5 mm), se presentan sistemáticamente con aureolas de oxidación, más patentes en los de menor tamaño que se confunden con los cristales de la matriz. Los minerales opacos son frecuentes y subidiomorfos (1,5-0.2 mm) y con frecuentes golfos de corrosión. Los fenocristales llegan a constituir el 54% de la roca, siendo mayoritarios los clinopiroxenos (34%), los olivinos constituyen el (14%) y los opacos (9%). La matriz microcristalina, poco vacuolar y algo máfica, está constituida por listoncillos de feldespato (<0.16 mm), clinopiroxenos en bastoncillos (<0.12 mm) y opacos puntuales (<0.10 mm) muy frecuentes. En este entramado de la matriz se observan algunos puntos rojizos (<0.06 mm) como resultado de la total oxidación de microcristales de olivino.

6 - CLASIFICACION

6 - CLASIFICACION

BASADO	AUGUSTO	OLIVINCO
--------	---------	----------

1- IDENTIFICACION

N° HOJA	EMP	REC	N° MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
1083	IC	IC	207			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Pista galería Los Loros (al final)

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto grisáceo afanítico

4- EDAD

1401421-1001831

21

43

 - POSICION ESTADISTICA... A
 PROCEDIMIENTO - DATACION ABSOLUTA... B
 - DATACION PALEONTOLOGICA... C

 VALORACION - BUENA... B
 - PROBABLE... P
 - DUDOSA... D

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Poner en la columna correspondiente el número de la textura observada.

46

99

100

COMPOSICION MINERALOGICA

133

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

Olivino Augita Opacos

154

207

208

261

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

Plagioclasa Clinopiroxeno Olivino Opacos

262

315

316

369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Se reducen a procesos de oxidación/iddingsitización de los microcristales de la matriz.

OBSERVACIONES

La muestra basáltica se caracteriza por incluir diversos fragmentos subredondeados de basaltos vítreos. La roca basáltica presenta fenocristales subidiomorfos de augita de tonos amarillo pálido (1.3-0.5 mm), y otras secciones xenomorfas (1.6-0.8 mm) con golfos de corrosión de tonos amarillentos y con aspecto de xenocristales. Los fenocristales de olivino son idio-subidiomorfos (1.3-0.3 mm), con aureolas de oxidación en algunas secciones que llegan a confundirse con los de la matriz. Los minerales opacos son escasos y se presentan en pequeñas secciones (< 0.22 mm). Las fases minerales máficas: clinopiroxenos y olivinos tienden a formar agregados cristalinos que incluyen minerales opacos y algún fenocristal de plagioclasa maclada (0.6 mm). Los fenocristales constituyen el 36% de la totalidad de la roca, siendo predominantes los cristales de olivino (26%) y en menor proporción los clinopiroxenos (9%) y escasos minerales opacos (1%). Las vacuolas solo suponen el 3% y la matriz restante es hipocristalina, estando constituida por listoncillos de plagioclasa (0.35 mm), microcristales de clinopiroxeno (<0.06 mm) y opacos puntuales (<0.04 mm). En el entramado de la matriz se observa la presencia de microcristales, algunos subidiomorfos de olivino (<0.12 mm) parcial o totalmente oxidados.

6- CLASIFICACION

Basalto Olivínico Augítico

316

423

ANÁLISIS QUÍMICO



424

ANÁLISIS MODAL



425

 PLUTÓNICA - P
 HIPOBÁSAL - H
 VOLCÁNICA - V


426

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA EMP. REC. N.º MUESTRA TA
1083 105 JC 213

PROFUNDIDAD
15

PROVINCIA
TF

CLASIFICACION EFECTUADA POR
ERB

2- DATOS DE CAMPO

Laguna Barlovento, 850 m

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto augítico algo vacuolar

4- EDA

10.77-10.81 m

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA A
- DATACION ABSOLUTA B
- DATACION PALEONTOLOGICA C 44

VALORACION - BUENA B
- PROBABLE P
- DUDOSA D 45

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Porfídico microcristalino vacuolar

46 99
100 153

COMPOSICION MINERALOGICA

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

Augita Olivino Opacos

154 207
208 261

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

Feldespato Clinopiroxeno Opacos

262 315
316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

No se observa

OBSERVACIONES

La roca es máfica con fenocristales de clinopiroxenos augíticos, escasos cristales de olivino y numerosos glomérulos máficos sobre una matriz traquitoide. Los fenocristales de augita (4-1 mm), alotriomorfos y bordes redondeados. Las secciones de augita presentan tono amarillo pálido algo pleocroico y aspecto xenomorfo. Los cristales de olivino se presentan en secciones aisladas (<0.5 mm) y con cierta tendencia al idiomorfismo. Destaca la presencia de pequeños glomérulos (<0.6 mm) de minerales máficos: clinopiroxenos, olivinos y opacos. Los fenocristales constituyen solo el 30% de la roca, siendo: clinopiroxenos 18% y olivinos (8%) y opacos (4%). Las vacuolas ocupan el 8% de la roca, y la matriz restante es microcristalina, estando constituida por microlitos de feldespato (<0.15 mm), clinopiroxenos en microcristales (<0.03 mm), olivinos (<0.02 mm) y opacos puntuales (<0.01 mm),

6- CLASIFICACION

Basalto augítico traquitoide

ANÁLISIS QUÍMICO

424

ANÁLISIS MODAL

425

PLUTÓNICA - P
HIPOBÁSAL - H
VOLCÁNICA - V

426

1.- IDENTIFICACION

N.º HOJA	EMP	REC	N.º MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
1083	JCS	JC	21A			TE	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2.- DATOS DE CAMPO

Barranco La Vica

3.- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivínico fanerítico

4.- EDAD

11.12.10.83 m2.

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA A ☒ - BUENA 0 ☒
 - DATACION ABSOLUTA 0
 - DATACION PALEONTOLOGICA_C 44 VALORACION - PROBABLE... P
 - DUDOSA 0 45

5.- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Ponerolida micro cristalina fluidal

46

99

100

COMPOSICION MINERALOGICA

153

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

Olivino Augita Opacos

154

207

208

261

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

Feldespatos Clinopiroxenos Opacos

262

315

Dolomita

316

369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Se centran en los procesos de oxidación/iddingsitación de los cristales de olivino, (3%), proceso más extendido en los microcristales de la matriz.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por cristales de olivino y augita sobre una matriz hipocristalina fluidal. Los fenocristales de olivino son predominantemente alotriomorfos (1.8-0.3 mm) sistemáticamente corroídos y bordes oxidados, proceso de oxidación que se acentúa en los microcristales de la matriz. Los fenocristales de clinopiroxeno son augitas también alotriomorfas (1.5-0.3 mm), de tonos pardo-amarillentos y bordes más oscuros y ligero pleocroismo. Los minerales opacos presentan secciones subidiotriomorfos (<0.5 mm), distribuidos de forma independiente por la matriz de la roca. Los fenocristales suponen el 31% de la roca, siendo: olivinos (13%), clinopiroxenos (15%) y opacos (3%). La matriz poco vacuolar presenta microcristales aciculares de feldespato (<0.18 mm) dispuestos de forma fluidal, clinopiroxenos puntuales (<0.05 mm) y opacos puntuales (<0.025mm) distribuidos de forma pulverulenta. En el entramado de la matriz se observan pequeños cristales de olivino (<0.1 mm) total o parcialmente oxidados.

6.- CLASIFICACION

Basalto olivínico augítico

370

423

ANÁLISIS QUÍMICO ☐

424

ANÁLISIS MODAL ☒

425

PLUTÓNICA - P
HIPOBÁSAL - H
VOLCÁNICA - V☒

426

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA EMP. REC. N.º MUESTRA TA
 1088 101 813 142

PROFUNDIDAD
 15

PROVINCIA
 TF

CLASIFICACION EFECTUADA POR:
 ERS

2- DATOS DE CAMPO

Barranco El Grillo, 900 m

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivínico picrítico

4- EDAD

11.12.101.813 142

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

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

46 99
 100 133

COMPOSICION MINERALOGICA

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

154 207
 208 261

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

262 315
 316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Los procesos de oxidación son escasos y se reducen a manchas rojizas (<0.19 mm).

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por numerosos cristales máficos: olivino y clinopiroxenos y algunos minerales opacos, sobre una matriz hipo-microcristalina. Los fenocristales de olivino varían de subidiomorfos a alotriomorfos (3.2-0.5 mm) con superficies limpias que presentan pequeñas inclusiones y frecuentes bordes subredondeados con aspecto xenomorfo. Los fenocristales de augita son subidiomorfos maclados o microzonados (2.6-0.5 mm), de tonos pardo y ligero pleocroísmo rojizo en los bordes de los cristales. Los fenocristales de feldespato son puntuales (<0.65 mm) en secciones prismáticas aisladas o incluidos en clinopiroxenos y opacos, siendo escasa esta fase mineral en el resto de la muestra. Los minerales opacos son alotriomorfos (0.3 mm), en secciones aisladas o asociadas a los minerales máficos. Los fenocristales constituyen hasta el 44% de la roca, siendo predominantes los minerales máficos: Olivino (27%), clinopiroxenos (11%), opacos (4%), y algunos feldespatos (1%). La matriz poco vacuolar es microcristalina con pequeños listoncillos de feldespato (<0.20 mm), microcristales de clinopiroxeno (<0.12 mm) y opacos puntuales (<0.07 mm) y otros pulverulentos (<0.03 mm). Los procesos de oxidación son escasos y se reducen a manchas rojizas (<0.19 mm).

6- CLASIFICACION

370 423

ANÁLISIS QUÍMICO ☐

424

ANÁLISIS MODAL ☒

425

PLUTÓNICA - P
 HIPOBÁSAL - H
 VOLCÁNICA - V

☒

426

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA EMP REC Nº MUESTRA TA
 1083 11 CS JC 216

PROFUNDIDAD
 15

PROVINCIA
 TF

CLASIFICACION EFECTUADA POR:
 E R B

2- DATOS DE CAMPO

Barranco de los Hombres, 30 m

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivínico-clinopiroxenico.

4- EDAD

10.77 19.41 1.14

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTRATIGRAFICA... A
 - DATACION ABSOLUTA... B
 - DATACION PALEONTOLOGICA... C

VALORACION - BUENA... B
 - PROBABLE... P
 - DUDOSA... D

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Porfídica, hicrocristalina, vacuolar

46 99

COMPOSICION MINERALOGICA

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

Olivino, Augita, Opaacos

154 207

208 261

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

Olivino, Clinopiroxeno, Olivino, Opaacos

262 315

316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Se centran en los procesos de oxidación de los microcristales de olivino de la matriz (<1%).

OBSERVACIONES

La roca basáltica presenta numerosos cristales de olivino y clinopiroxeno sobre una matriz hipocristalina vacuolar. Los fenocristales de olivino subidiomorfos a alotriomorfos (2-0.2mm), presentan superficies limpias, aun cuando algunas secciones se presentan fisurados y con bordes corroídos. Los fenocristales de clinopiroxenos son algo subidiomorfos (1.6-0.25 mm), de tono pardo-amarillento, aun cuando algunos fenocristales (<2.5 mm) con bordes corroídos y fisurados. Los minerales opacos son escasos (0.19-0.08 mm) y distribuidos de forma aislada. Se observa la presencia de pequeños agregados de olivinos (0.5 mm), formados por microcristales (<0.12 mm) que se extienden por la matriz. Los fenocristales suponen el 31% de la roca siendo: olivinos (16%), clinopiroxenos (14%) y escasos opacos (1%). Las vacuolas ocupan el (12%) de la muestra, y la matriz es microcristalina y predominantemente máfica, con escasos microcristales de feldespato (<0.10mm) y abundantes bastoncillos de clinopiroxeno (<0.18 mm), microcristales de olivino (<0.13 mm) parcial o totalmente oxidados y opacos puntuales (<0.02 mm). Las vacuolas son relativamente frecuentes, y en algunos casos se observan procesos de desvitrificación, con desarrollos de clinopiroxenos y microlitos en la matriz,

6- CLASIFICACION

Basalto, Olivino, Augita

370 423

ANÁLISIS QUÍMICO

ANÁLISIS MODAL

PLUTÓNICA - P
 HIPOBÁSAL - H
 VOLCÁNICA - V

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA	EMP	REC	N.º MUESTRA	TA	PROFUNDIDAD	PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR
1083	CS	JC	217			TF	ERB
1	5	7	9	13	15	19	

2- DATOS DE CAMPO

Fajama Los Hombres, 30 m

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico vacuolar

4- EDAD

10.12.10.83 m2

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

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Porfídico microcristalino vacuolar

46 99

COMPOSICION MINERALOGICA

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

Olivino, Clinopiroxeno

154 207

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

Feldespato, Plagioclasa, Microcristalino

262 315

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Son muy escasas y se reducen a procesos de oxidación de los microcristales de la matriz, pero solo de forma parcial,

OBSERVACIONES

La roca basáltica máfica está constituida por diversos cristales de olivino sobre una matriz microcristalina. Los fenocristales de olivino varían de subidiomorfos a alotriomorfos (2.3-0.5 mm) sin procesos de alteración importantes pero algo microfracturados y algunos de ellos corroídos y aspecto xenomorfo. Los minerales opacos se presentan en secciones aisladas (<0.5 mm) dispersas por la roca. Los fenocristales suponen el 18% de la roca, siendo predominantes los cristales de olivino (13%) y escasos los clinopiroxenos (3%) y los minerales opacos (2%). Las vacuolas ocupan el (19%) de la muestra y la matriz restante es microcristalina, presentando un aspecto bastante máfico con pequeños listoncillos de feldespato (<0.15 mm), bastoncillos de clinopiroxeno incipientes (<0.2 mm), microcristales de olivino parcialmente oxidados (<0.12 mm) y opacos puntuales (<0.04 mm).

6- CLASIFICACION

Basalto olivínico

370 423

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA EMP REC N.º MUESTRA TA
 1083 195 JC 218

PROFUNDIDAD
 15

PROVINCIA
 TF

CLASIFICACION EFECTUADA POR
 ENB

2- DATOS DE CAMPO

Fajama Barlovento, 2 m

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivínico-augítico fanerítico

4- EDAD

01.77-0.43 m2

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

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

POREZIDICIA MICROCRISTALINA

46 99

COMPOSICION MINERALOGICA

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

AUGITITA OLIVINO OPACOS

154 207

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

FELDES PATO CLINOPIROXENO OPACOS OLIVINO

262 315

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

No se observan alteraciones de la mineralogía primaria, solo en los microcristales de olivino de la matriz, y los rellenos de carbonatos en las vacuolas (4%).

OBSERVACIONES

La roca basáltica presenta numerosos fenocristales máficos: Olivinos, clinopiroxenos y minerales opacos, sobre una matriz hipo-microcristalina. Los fenocristales de clinopiroxeno son augitas idio-subidiomorfos de tonos pardo-amarillento (3-0.5 mm) macladas y microzonadas con bordes más oscuros. Los fenocristales de olivino (2-0.5 mm) son alotriomorfos con ligera aureola de oxidación y aspecto xenomorfo. Los minerales opacos son subidiomorfos (< 1 mm) y frecuentes corrosiones. La matriz es microcristalina bastante máfica, con pequeños cristales aciculares de feldespato (<0.10 mm), bastoncillos de clinopiroxeno (<0.12 mm) y opacos puntuales (<0.05 mm). Los fenocristales constituyen el 41% de la roca, siendo: olivinos (12%), clinopiroxenos (21%) y opacos (8%). En el entramado de la matriz se observan algunos puntos rojizos (<0.05 mm) que responderían a microcristales de olivino oxidados.

6- CLASIFICACION

BASALTO AUGITICO OLIVINICO

370 423

1- IDENTIFICACION

N.º HOJA EMP. REC. N.º MUESTRA TA
1083 45 3C 219

PROFUNDIDAD
15

PROVINCIA
TF

CLASIFICACION EFECTUADA POR:
ERB

2- DATOS DE CAMPO

Fajama Barlovento, 70 m

3- DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivínico-piroxenico vacuolar

4- EDAD

1.12.10.83 ma

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

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

Porfídica, intermedia, hipocristalina, vacuolar

46 99
100 133

COMPOSICION MINERALOGICA

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

Augitita, olivino, opacos

154 207
208 261

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

Feldespatos, clinopiroxeno, opacos

262 315
316 369

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Solo se observa la presencia de algun pseudomorfo aislado (<1%), incluido en la matriz.

OBSERVACIONES

La roca basáltica presenta numerosos fenocristales de clinopiroxeno y olivino sobre una matriz microcristalina. Los fenocristales de clinopiroxeno idio-subidiomorfos (1.3-0.15 mm), en tamaños seriados. Las secciones microzonadas presentan ligero tono pardo-amarillento con bordes más oscuros algo pleocroicos. Los fenocristales de olivino son idio-subidiomorfos (1.0-0.15 mm), de superficies limpias. Los minerales opacos presentan secciones subidiomorfos a alotriomorfos (<0.3 mm) normalmente dispersas por la matriz. Es frecuente la formación de microagregados cristalinos (1 mm) constituidos por microcristales (<0.12 mm) de clinopiroxeno, algunos en rosetas (<0.6 mm), olivinos y opacos. Los minerales máficos predominantes son los clinopiroxenos (11%) y en menor proporción olivinos (3%) y opacos (9%). La matriz es algo vacuolar (8%), siendo el resto microcristalina y estando constituida por un entramado de listoncillos de feldespato (<0.15 mm), bastoncillos de clinopiroxeno (<0.10 mm) y opacos puntuales (<0.05mm).

6- CLASIFICACION

Basalto Augitítico Olivínico

370 423

ANÁLISIS QUÍMICO ☐ 424

ANÁLISIS MODAL ☒ 425

PLUTÓNICA - P ☒
HIPOBÁSAL - H
VOLCÁNICA - V 426

1.- IDENTIFICACION

Nº HOJA EMP REC Nº MUESTRA TA PROFUNDIDAD PROVINCIA CLASIFICACION EFECTUADA POR

1083 11 C5 JC 220 15 19 TF ERB

2- DATOS DE CAMPO

Barranco al oeste de los Hombres, 800 m

3.-DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivinico alterado

4.- EDAD

21	1 0 1 2 - 0 . 8 3 m 2 .	43	PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA A - DATACION ABSOLUTA B - DATACION PALEONTOLOGICA C	B	VALORACION - BUENA B - PROBABLE P - DUDOSA D	B	45
----	-------------------------	----	--	----------	--	----------	----

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

46 PORFIDZKA SERZIO DA INTERSIDENTAL VACUOLAR 99

COMPOSICION MINERALOGICA

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

154 20

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

262 KELDIES PLATO CLZNO PZROVEND OLZUZNO OPACKO 315

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

Procesos de oxidación/iddingsitización de los cristales de olivino, que supone hasta (5%), y afecta de forma más intensa a los microcristales de la matriz, donde los cristales de olivino se llegan a reducir a restos pseudomorfos de iddingsita.

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por fenocristales de olivino oxidados/iddingsitizados y clinopiroxenos en una matriz microcristalina intersertal. Los fenocristales de olivino varían de subidiomorfos a alotriomorfos (1.6-0.5 mm) y de forma seriada se confunden con los de la matriz. Todos los cristales de olivino presentan procesos de oxidación bastante acentuados, aun cuando en los fenocristales son menos intensos. Los clinopiroxenos son augitas subidiomorfos (<1.7 mm), algunas micro-zonadas y tonos marrón amarillento. Los minerales opacos constituyen escasos fenocristales (<0.25 mm) que se confunden con los de la matriz. Los fenocristales constituyen el 39% de la roca, siendo: olivinos (20%), clinopiroxenos (17%) y opacos (2%). Las vacuolas ocupan (7%) de la muestra, estando la matriz restante constituida por microcristales aciculares de feldespato (<0.20 mm), que encierran bastoncillos de clinopiroxenos (<0.15 mm), olivinos oxidados (<0.10 mm) y opacos puntuales (<0.06 mm) distribuidos de forma pulverulenta.

6 - CLASIFICACION

370

-259-

1.- IDENTIFICACION

Nº HOJA EMP REC Nº MUESTRA TA PROFUNDIDAD PROVINCIA CLASIFICACION EFECTUADA POR

1083 10 CS JC 259 13 13 19 TF ERB

2.- DATOS DE CAMPO

Barranco Franceses, 930 m

3.-DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivínico

4.- EDADES

[illegible]

5.- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

46 POREKŁOWA SIENIOWA HYPOTECZNA 99

COMPOSICION MINERALOGICA

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

154 20

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

FIELD IS PLATO CLZNO PRZOKENTO OPAKOS

262 31

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

No se observan

OBSERVACIONES

La roca basáltica está constituida por cristales de olvino y algunos minerales opacos sobre una matriz hipocristalina que presenta cierta heterogeneidad desde un caracter más vítreo a microcristalino. Los fenocristales de olvino presentan diversidad cristalina, con secciones subidiomorfos (<0.65 mm) a cristales alotriomorfos (<1 mm) muy frecuentes y sin procesos de alteración y solo se observa la presencia de algunos pequeños agregados cristalinos. Los minerales opacos se presentan de forma aislada (<0.25 mm) dispersos por la matriz. En su conjunto los cristales de olvino llegan a constituir el (25%) de la roca, y los minerales opacos el (7%). El resto es matriz poco vacuolar, a excepción de las zonas microcristalinas, constituida por microlitos de feldespato (<0.12 mm), clinopiroxenos (<0.15 mm), opacos (<0.02 mm), y donde las vacuolas pueden ocupar hasta el 4% de estas zonas microcristalinas.

6 - CLASIFICACION

Task to be initialized

1.- IDENTIFICACION

N° HOJA					EMP		REC	N° MUESTRA			TA	PROFUNDIDAD				PROVINCIA	CLASIFICACION EFECTUADA POR:
4	0	8	3		J	CS	JC		2	6	3					TF	ERB
1					5		7		9			13	15			19	

2.- DATOS DE CAMPO

Barranco Los Hombres, 60 m.

3.-DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto olivínico

4.- EDADES

1	2	-0	83	m2				
21								43

PROCEDIMIENTO - POSICION ESTADISTICA A ☒ BUENA ☐

- DATACION ABSOLUTA B ☐ PROBABLE P ☒

- DATACION PALEONTOLOGICA C ☐ DUDOSA D ☒

5- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

POKIFIZIKADA SIKHADA MZCHBETZBTALZINA

100
COMPOSICION MINERALOGICA

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

154

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

FELDES PADO CLZNO PZRKEND GPACOS

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

No son significativas, solo se observa de forma esporádica algún punto de oxidación en la matriz.

OBSERVACIONES

La roca volcánica está constituida por numerosos cristales de olivino (25%), y clinopiroxenos (18%), sobre una matriz microcristalina. Los cristales de olivino se presentan en secciones idio-subidiomorfas (0.65-0.10mm), en tamaños seriados. Otros cristales alotriomorfos de mayor tamaño (<1.3mm) presentan bordes corroídos y aspecto xenomorfo. En todos los casos los cristales no presentan procesos de alteración. Los clinopiroxenos son augitas en secciones subidiomorfas tabulares (0.64-0.15 mm), en tamaños también seriados. Ambas fases minerales son muy abundantes y llegan a suponer el 43% de la roca, presentando una marcada tendencia a la formación de glomérulos cristalinos de hasta 1 mm, formados principalmente por clinopiroxenos. Los minerales opacos son escasos (1%) y en pequeñas secciones (<0.06mm) diseminadas. La matriz está constituida por listocillos de feldespato (<0.15mm), clinopiroxenos en bastoncillos (<0.05mm) y opacos pulverulentos (<0.015mm).

6 - CLASIFICACION

370 048 AL TO 012 V2 N7C0 AUG 27 7C0

1- IDENTIFICACION

Nº HOJA EMP REC Nº MUESTRA TA PROFUNDIDAD PROVINCIA CLASIFICACION EFECTUADA POR:

10831 CS JC 266 15 19 TRB

2.- DATOS DE CAMPO

Pista Los Roques-Roque Faro, 1730 m.

J-DESCRIPCION MACROSCOPICA

Basalto afanítico microvacuolar

4.- EDDAD

21	3 0 1 2 - 0 8 3 m 2	43	* POSICION ESTADISTICA: A PROCEDIMIENTO - DATACION ABSOLUTA B - DATACION PALEONTOLOGICA C	99	<input checked="" type="checkbox"/> VALORACION - BUENA B <input type="checkbox"/> - PROBABLE P <input type="checkbox"/> - DUDOSA D	45
----	---------------------------------------	----	---	----	--	----

5.- ESTUDIO MICROSCOPICO

TEXTURA

HELSÏTICIN | MICROKRISTALUŽNA + HIPOKRISTALUŽNA

COMPOSICION MINERALOGICA

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

FIELDIES PLATO CLZ NORZ RBK ENB DPKCDE

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

FEL DIES P/N TO CL7 NO PLNO XEND OPACOS

262

3!

ALTERACIONES (TIPO Y GRADO)

No se observan

OBSERVACIONES

Roca felsítica constituida por numerosos micro-fenocristales de feldespato y algunos microcristales de clinopiroxeno y opacos sobre una matriz microhipocristalina. Los cristales de feldespato son palgioclasas en secciones prismáticas (<0.5 mm) poco definidas, y con mejor desarrollo cristalográfico con maclas polisintéticas en algunas secciones de menor tamaño (0.3 mm). Los clinopiroxenos son microcristales (<0.3 mm) de tonos pardos inmersos en la matriz. Los minerales opacos se presentan en secciones aisladas (<0.4 mm) dispersas por la roca. Como accesorios se observan algunos cristales de apatito en secciones prismáticas (1-0.4 mm). En su conjunto la roca es microcristalina con numerosas vacuolas (10%) y gran proporción de minerales feldespáticos (23%), algunos clinopiroxenos (4%) y minerales opacos dispersos (1%), englobando fragmentos de aproximadamente (10 mm) con matriz mas vítrea, pero de composición mineralógica semejante y con predominio de feldespatos.

8 - CLASIFICACION

370 TRANQUIL BASALT 42