PUBLICACIONS DE LA JUNTA DE CIÈNCIES

NATURALS DE BARCELONA — 1932

# Treballs del Museu de Ciències Naturals de Barcelona

Vol. IX

SÉRIE MINERALÒGICA

N. 3

ESTUDIO DE ALGUNOS MINERA-LES DE ESPLUGA DE FRANCOLÍ (TARRAGONA)

V. SORÍANO GARCÉS

(PUBLICAT EN 15 D'ABRIL DE 1932)



MUSEU DE CIÈNCIES NATURALS BARCELONA

# ESTUDIO DE ALGUNOS MINERALES DE ESPLUGA DE FRANCOLÍ (TARRAGONA)

V. Soriano Garcés

Procedente de la mina «Atrevida» enclavada en Poblet, próxima a la localidad antes citada, se conserva en el Museo Martorell de Barcelona un bloque, que constituído en su mayor parte por niquelina, encierra también numerosos minerales; algunos de ellos son interesantes por su rareza y por estar cristalizados.

El ejemplar en cuestión fué donado al Museo por D. J. Folch y Girona, que además me facilitó amablemente, para su estudio, algunos fragmentos de la misma procedencia, que figuran en su colección.

El bloque, de dimensiones bastante grandes, consiste en una base de calcita, fluorina, galena y niquelina, sobre la cual descansa una masa compacta del último mineral citado. En esta parte del filón existen numerosas cavidades y grietas cuyas superficies libres están recubiertas por un mineral blanco metálico, cloantita, que en algunos puntos aparece cristalizado. En esas hoquedades y tapizando la cloantita, hay numerosos cristales escalenoédricos de calcita, formando en conjunto pequeñas geodas de este último mineral.

Entre los cristales de calcita se encuentran unas laminillas exagonales de pearceita, cristales alargados de argentita, junto con otros de hessita y plata metálica no cristalizada. Alguna de dichas geodas tiene únicamente, además de la calcita, unas agujas amarillas de millerita que se entrecruzan en distintas direcciones.

Otros de los espacios libres que deja la niquelina, y que no están recubiertos por escalenoedros de calcita, tienen directamente implantados sobre la cloantita cristales amarillo-verdosos de blenda, en su mayor parte maclados, así como también finos cristalitos blancos de cerusita. Un recubrimiento de annabergita, a modo de corteza, oculta en algunos puntos a la cloantita; seguramente a aquella especie mineral se debe el color verdoso de algunas de las agrupaciones formadas por los cristales de calcita.

F. Navarro (I) cita un ejemplar procedente de Vimberdí (2) (Tarragona), y por la descripción que de él hace debe proceder del mismo o de un yacimiento semejante al del mineral estudiado por nosotros; acompañan a la niquelina baritina, plata nativa y annabergita, en el análisis químico encontró además de níquel y arsénico, plata, cobre, cobalto, azufre e indicios de antimonio.

Expuesta a grandes rasgos la disposición que guardan los distintos minerales, entramos en la descripción de éstos, deteniéndonos algo más en el estudio de aquellos que ofrezcan alguna particularidad.

## I. Plata

Se presenta este mineral en la forma frecuente de alambres retorcidos, constituídos por finos hilillos paralelos; en algunos sitios en que éstos son más gruesos, se observa que están limitados como por caras de gran longitud deformadas por la curvatura del conjunto; dichos alambres presentan superficialmente el color cobrizo característico y al partirlos se ve que interiormente son de un blanco de plata brillante.

También encontramos la plata en masas esponjosas de estructura granular. En su interior, así como igualmente en algunos puntos superficiales de los alambres, aparecen pequeños cristales de plata; tienen estos el color y brillo de dicho metal,

<sup>(1)</sup> Navarro (F).: Anales Soc. Esp. de Hist. Nat., t. XIX, Act. 43, pág. 43.
(2) No teniendo noticia de que exista esta localidad en la provincia citada, suponemos hay error en su designación y que se trata de Vimbodí.

son combinaciones de {III} y {I00}. Dichos cristales, que solamente miden 0,17 mm. en su mayor dimensión, los vemos también en agrupaciones; la figura I representa dos individuos maclados según {III} pero desyiados unos 6º de la posición que exactamente les corresponde; están más desarrolladas las dos caras paralelas al plano de macla. Se presenta la plata otras veces en formas dendríticas de color gris obscuro y en placas blancas.

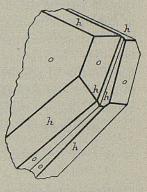
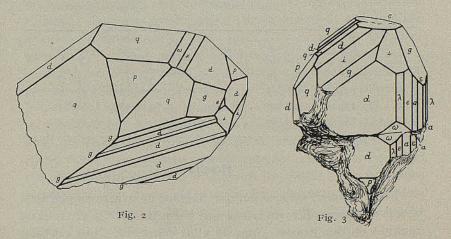


Fig. 1

# 2. Argentita

La hemos hallado en pequeña cantidad y está cristalizada casi toda ella. Los cristales son de color gris negruzco, con brillo metálico poco intenso; fácilmente maleables. Tienen forma



prismática ocasionada por su alargamiento en la dirección de los ejes [001] o [111] (fig. 2). Entre los cristales estudiados hay un caso de crecimiento paralelo; consiste (fig. 3) en la compenetración parcial de cuatro cristales, su forma es algo tabular por la mayor extensión de 110; dos ángulos entrantes, en la posición respectivamente de meridiano y ecuador, hacen resaltar los cuatro individuos de que consta la agrupación. En ella se ve igualmente el predominio de una zona [111] que no se manifiesta tan claramente, como en el caso antes citado, por estar también desarrollada la [001].

Las formas observadas son las siguientes:

Entre ellas señalamos con un \* las formas hasta ahora no citadas para la argentita. En el siguiente cuadro figuran los valores angulares que nos han servido para su identificación; en algunos de ellos hay errores relativamente grandes, ello se explica por lo poco adecuados que son los cristales para su estudio goniométrico:

Formas		Angulos	medidos	Angulos calculados		
		φ	Q	φ	0	
ε	150	110 08'	900 00'	110 18'	900 00'	
λ	350	310 06'	» »	300 58'	» »	
i	231	330 20'	74° 51′	330 41'	74° 30′	
ω	134	180 18'	380 05'	180 26'	380 19'	
g	152	110 06'	680 40'	110 18'	680 35'	
x ·	156	110 47'	39° 52′	» »	400 21'	

# 3. Hessita

En la primera separación que hicimos de argentita pudimos observar alguna diferencia que nos permitía dividir el material reunido en dos grupos; uno de ellos constituído por cristales ya individualizados ya en agrupaciones paralelas, por cuyas medidas se vió pertenecían al sistema regular y por su análisis químico que eran de argentita. Los cristales del segundo grupo

tienen forma prismática bastante alargada y aunque por sus valores angulares corresponden bastante bien al sistema regular, al estudiarlos detenidamente se aprecian ciertas estriaciones, en algunas caras, que inducen a pensar que cada uno de aquellos cristales es una agrupación por lo menos de cuatro individuos.

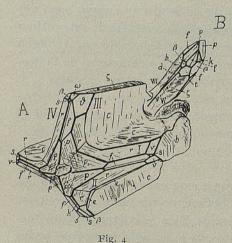
El promedio del peso específico hallado por el método del frasco fué de 8,40; suponiendo al mineral como perteneciente al grupo de la argentita, nos encontramos con que la densidad de esta (7,2-7,4) se aparta bastante de la determinada por nosotros, que por lo contrario queda comprendida entre los límites de la hessita (8,3-9,0).

Comprobada químicamente la existencia de la plata, hicimos una microrreacción característica del teluro, la disolución clorhídrica del mineral dió con el cloruro de cesio un precipitado formado por cristales regulares, octaédricos, de color amarillo y que obscurecían al ponerse en contacto con una disolución de cloruro potásico. El resultado francamente positivo de esta reacción sólo faltaba completarlo haciendo un ensayo para ver si contenía también oro; comprobada la ausencia de este último elemento, llegamos finalmente a la conclusión de que también el ensayo químico realizado se ajusta a los caracteres de la hessita, a cuya especie mineral atribuímos nuestros cristales.

Estos los encontramos con relativa frecuencia recubiertos por un polvillo negro, fuertemente adherido, que empaña el brillo de las caras sobre las que se encuentra. Becke (1) cita el mismo fenómeno al describir unos cristales regulares de hessita, dice que están cubiertos por un polvo negro semejando a una corteza de hollín. Nosotros, como este autor, lo hemos quitado por frotamiento sin llegar a obtener, no obstante, unos reflejos semejantes a los de las otras caras. Bien se comprende que formando solamente un ligerísimo velo ha sido imposible poder precisar su composición química.

<sup>(1)</sup> Becke (F.): Ueber den Hessit (Tellursilberglanz) von Boies in Siebenbürgen, Tscherm. Mitth. N. F. 3, 301. 1881.

Cristalográficamente ha sido incluída la hessita, según los autores, en diversas singonias. Desde un principio se conocen cristales de dicho mineral que por su conformación y ángulos pertenecen al sistema regular; Kenngott (1) atribuyó una simetría rómbica a unos cristales deformados procedentes de Nagiág y de « Teretschell » en Zalathna; esta determinación no se basó en mediciones. Peters dió igualmente como rómbicos unos agregados cristalinos de Rézbánya. Becke (2) en su trabajo sobre la hessita describe varios tipos de cristales, unos perfectamente regulares, y otros en los que observa pequeñas diferencias angulares con los anteriores y una distribución de las caras que le sirven de fundamento para incluirlos en la singonia triclínica. Groth admite, en sus tablas mineralógicas, dos telururos de plata pertenecientes respectivamente a la serie isomorfa de la argentita y de la calcosina. Modernamente Ramsdell (3) estudiando varios sulfuros metálicos supone que a la hessita le corresponde una estructura rómbica.



El resultado de nuestras investigaciones nos conduce a admitir para dicho mineral simetría monoclínica y con arreglo a ella se ha hecho la proyección de la figura 5 y la designación de los símbolos. En ninguna ocasión hemos encontrado cristales de hessita independientes sino formando agrupaciones; éstas son de dos tipos diferentes (fig. 4) que distinguiremos con las denominaciones

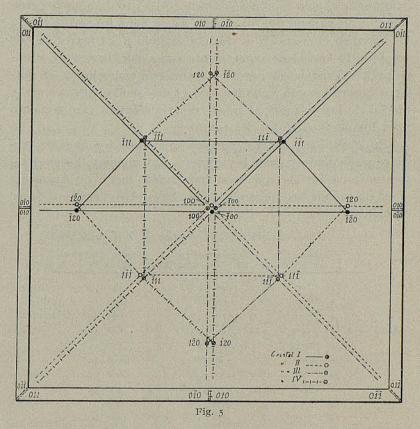
(1) Hintze: Handbuch der Mineralogie, I, pág. 450.

(2) Lugar citado.

(3) Ramsdell (Lewis S.): The crystal structure of some metallic sulfides, Min. abs. Vol. XXI, pág. 19. 1926.

de complejo A y B. En esencia son ambos iguales, variando únicamente las proporciones de sus individuos.

Centrando en el goniómetro el complejo A de tal modo que su eje quede vertical, obtenemos para las caras unos valores



angulares muy próximos a los que les corresponderían en el caso de ser la hessita un mineral regular; pero a las diferencias en los ángulos se agrega que las caras que debieran ser de octaedro (fig. 5) y las de rombododecaedro (en la proyección {120} y {\bar{111}} respectivamente) dan dos reflejos cada una, y los meridianos que pasan por ellas no corresponden exactamente con

ninguna cara de la zona vertical. Solamente son simétricos con uno de los polos ecuatoriales. Así, la cara  $\overline{120}$ , del cristal I y la 120 del cristal II están situadas en dos meridianos muy próximos y tales que el plano bisector del ángulo formado por estos comprende el polo común a las caras  $o\overline{10}$  y o10 de aquellos cristales; esto supone que el ángulo de la zona  $[o\overline{11}-o\overline{10}]$  con la  $[o\overline{10}-\overline{100}]$  en el cristal I, es decir el ángulo  $\beta$ , es mayor de  $90^\circ$  y como  $o\overline{10}$ 001 tiene exactamente este valor, hemos de admitir para los cristales de hessita una simetría monoclínica, en perfecto acuerdo según veremos, con el desarrollo, estriaciones y maclas de los mismos; se puede repetir idéntico razonamiento para los otros cristales del complejo.

En la siguiente tabla damos los valores de los ángulos medidos y calculados; entre los primeros hay algunos (los encerrados entre paréntesis) que no se han podido medir directamente y están calculados tomando como base otros ángulos de su misma columna:

Formas	Angulos medidos	Angulos calculados
001^111	(44° 45′)	44° 43′
» _0I0	600 09'	600 13'
» ^001	(610 09')	610 09"
131 ~100	(65° 36')	650 40'
» ^o10	300 18'	300 14'
» ^001	73° 38′	73° 45′
ī23 ^ ī00	(68° 59′)	690 00'
» ^010	580 51'	58° 53′
» ^00I	390 41'	390 41'
120 010	360 01'	360 00'
» ^001	900 39'	900.45
» ^ī11	34° .56′	34° 58′
» ^ī31	190 44'	190 44'
» ^ī23	500 58'	510 03'

a:b:c = 0,6883:1:0,9966 $\beta = 91^{\circ} 16'$  La orientación que admitimos en estos cristales puede asimilarse a la dada por Dauber (1) para la acantita rómbica; según dicho autor, la relación paramétrica es:

$$a:b:c=0.6886:1:0.9944$$

Krenner (2) establece el parangón entre los símbolos de Dauber y los correspondientes en el caso de una orientación cúbica:

Dauber (rómbicos)	Krenner (cúbicos
100	100
010	OIĪ
100	011
III	110

es como si un cristal regular lo girásemos según el primer eje hasta la coincidencia de orr con la posición polar y tomásemos la cara 110 como fundamental. La relación entre los parámetros sería entonces:

$$a:b:c=0,7072:I:I$$

# DESCRIPCIÓN Y ESTUDIO DE LOS COMPLEJOS

Complejo A (fig. 4). Formado por los cristales I, II, III y IV

Longitud: 3 mm.

CRISTAL I									
Combinación	b	С	f	е	p	k	S	0	ω
Miller	010	001	120	012	111	Ī2I	Ī31	īļI	151
Goldschmidt	0∞	О	∞2	$0\frac{I}{2}$	-1	-12	-13	-14	-15
Caras	$b^{1}b^{2}$	$c^{1}$	f3f4	$e^{1}$	$p^{3}p^{4}$	$k^4$	s3s4	03	ca <sup>3</sup>
Combinación	ζ	g	λ	n	v				
Miller	Ĭ91	Ĭ13	119	212	123				
Goldschmidt	-19	$-\frac{1}{3}$	$-\frac{1}{9}$	$-1\frac{I}{2}$	$-\frac{1}{3}\frac{2}{3}$				
Caras	ζ3	$g^3$	$\lambda^3 \lambda^4$	$n^3n^4$	$\gamma^3\gamma^4$				

Es de forma tabular y alargado en la dirección del primer eje, tomamos la cara de mayor extensión como tercer pinacoide.

<sup>(1)</sup> Hintze, obra citada, pág. 438.

<sup>(2)</sup> Krenner (J.): Ueber Akanthit, Zeitschr. für Kristallogr., 14, pág. 388.

Un extremo está roto; por esto, y también por disposición especial del complejo, las únicas caras de pirámide susceptibles de ser estudiadas son las pertenecientes a los octantes 3 y 4. • Este mismo tipo tienen los otros cristales del complejo.

CRISTAL II										
Combinación	b	c $f$	d	e	q	t	p	k s	ω	ζ
Miller	010	001 12	0 011		032	043	ÎII.	21 13	1 151	191
Goldschmidt	000	0 ∞	2 01	o-1 2	$0\frac{3}{2}$	0-1-3	-I -	12 -1	3 -15	-19
Caras	$b^1b^2$	$c^2$ $f^1f$	$d^2$ $d^2$	$e^{1}e^{2}$	$q^2$	$\frac{t^2}{-}$	$p^1p^2$	$\frac{k^2}{s^2}$	$\frac{\omega^2}{}$	ζ1
Combinación	g	i	l	n	y	j	ε	β	v	Ð
Miller	ĪI3	Ī22	133		Î23	ī3			Ī53	276
Goldschmidt	$-\frac{1}{3}$	$-\frac{1}{2}I$	$-\frac{1}{3}I$	$-1\frac{1}{2}$	$\frac{12}{33}$	$-\frac{1}{5}$	$\frac{3}{5} - \frac{3}{5} = \frac{4}{5}$		$-\frac{1}{3}\frac{5}{3}$	$-\frac{1}{3}\frac{7}{6}$
Caras	<u>g</u> <sup>1</sup>	<u>i²</u>	$\frac{l^2}{-}$	$\frac{n^1}{}$	$\frac{\gamma^1\gamma^2}{-}$	$\underline{j^1}$	$\frac{j^2}{-}$ $\frac{\varepsilon^1 \varepsilon}{-}$	$\frac{\beta^2}{\beta^2}$	<u>v</u> 2	91
CRISTAL, III										
Combinación	ь	С	f	е		и	p	k	S	ω
Miller	010	001	120	012	O	13	ĪII	Ĩ2I	131	151
Goldschmidt	000	О	∞2	$o_{\frac{1}{2}}^{I}$	(	o- 3	-1	-12	-13	-15
Caras	$b^2$	C2	$f^1$	$\frac{e^2}{-}$	/ 1	u <sup>2</sup>	$\underline{p}^{1}\underline{p}^{2}$	<u>k²</u>	<u>s</u> <sup>2</sup>	$\frac{\omega^1}{}$
Combinación	Y	j	β	Ð						
Miller	123	Ī35	Ĭ43	276						
Goldschmidt	$-\frac{1}{2}\frac{2}{3}$	$-\frac{1}{5}\frac{3}{5}$	$-\frac{1}{3}\frac{4}{3}$	-1 2						
Caras	$\frac{\gamma^1\gamma^2}{-}$	<u>j</u> 1	$\frac{\beta^2}{2}$	91						
CRISTAL, IV										
Combinación	b	С	f	d	6	3	Þ	s	g	λ
Miller	olo	001	120	011	0]	[2	ÎII	Ī3I	Ï13	119
Goldschmidt	0∞	O	002	10	0	<u>1</u> 2	-1	-13	$-\frac{1}{3}$	- <u>1</u>
Caras	$b^{1}$	$c^1$	$f^{3}f^{4}$	$d^2$	e1	$e^2$	$p^3p^4$	S3S4	g <sup>3</sup>	$\lambda^3$
Combinación	i	l	n	v		j	ε	β	v	
Miller	Ĩ22	ī33	212	Ī2		Ī 35	345		Ī53	
Goldschmidt	$-\frac{1}{2}I$	I	- I -	$-\frac{1}{3}$	2	$-\frac{1}{5}\frac{3}{5}$	_3 4			į
		3 74	2	3		5 5 j4	5 5 €⁴	3 3 8884	3 3 v4	1
Caras	$i^4$	l*	$n^3$	1.1.		1	•	b.b.	יט	

Los cuatro cristales del complejo están maclados dos a dos (fig. 5) según el tercer pinacoide; quedan en coincidencia las formas {001} y {010} de ambos cristales. En {010} vemos dos sistemas de estrías simétricos con relación a la línea media longitudinal. Las caras 120 (I) y 120 (II) forman un ligero ángulo entrante.

El cristal I está también maclado con el III; el plano de macla en esta segunda unión es {011}, y como el ángulo de esta forma con {001} es de 44º 54' los dos individuos quedan casi perpendiculares entre sí; las caras comprendidas entre {011} y {100} no están tampoco en coincidencia y dan un pequeño ángulo saliente. Es, pues, una eteromacla análoga a la ley de Baveno en las ortosas.

Complejo B. Constituído por los individuos V, VI y VII Longitud I num.

```
CRISTAL V
Combinación...
                  6
                             d
Miller....
                 010
                       120
                            OII
                                  ĪII
                                       IQI
                                             143
                                             14
Goldschmidt....
                                  -II
                                             33
                                        ζ1
                        f1
                                             \beta^1
                  b^1
Caras.....
 CRISTAL VI
Combinación...
                                   p
                       120
                            043
                                  ĪII
                                       Ī2I
Miller....
                 OIO
                                             143
Goldschmidt....
                 000
                                  -1
                       002
                                       -12
                                             33
                                  p3
                             t^2
                  b2
                                             \beta^3
Caras.....
 CRISTAL VII
Combinación...
Miller....
                 010
                       T20
                            ĪII
Goldschmidt....
                 000
                       002
Caras.....
                 b^2
```

La compenetración entre los cristales del complejo hace que todos ellos queden reducidos a muy pocas facetas. Son de forma alargada, careciendo de tercer pinacoide. Están también en posición de macla semejante a los individuos del complejo A; los cristales V y VI maclados según la base y al mismo tiempo el V con el VII por  $\{0II\}$ .

Este complejo tiene la forma de un prisma cuadrangular apuntado por pirámides, en el que cada una de sus cuatro caras verticales está formada por la unión de dos {010}. Carece de grandes ángulos entrantes, aparentando en conjunto un cristal del sistema regular alargado en la dirección de un eje cuaternario. A este tipo pertenecen casi todos los cristales de hessita que hemos encontrado.

La unión entre los complejos A y B se establece por una tercera macla. Los cristales I y V están maclados según  $\{\bar{1}II\}$ , quedando también en esta situación los III y VII. Como puede verse en la figura 4 el eje del complejo B está en el plano bisector del ángulo formado por los cristales I y III, y es próximamente perpendicular a la línea de contacto de estos dos.

# ANÁLISIS ZONAL, Y ESTUDIO DE LAS FORMAS (1)

	ı.	Zona	(ab)	
a		f		b
100		120		010
10		12		01

La forma {100} no la hemos encontrado en ningún cristal y únicamente la mencionamos como primer término de la serie en que aparece la {120}; la zona, así considerada, alcanza un desarrollo de segundo grado.

{120} Constituída por pequeñas caras alargadas; dan en general buenos reflejos.

 $<sup>({\</sup>tt r})~$  La marcha seguida en el análisis zonal es la misma que la adoptada en nuestro trabajo sobre la estefanita de Hiendelaencina.

Bol. R. Soc. Esp. de Hist. Nat., T. XXXI, pág. 57. 1931.

{010} Una sola vez la hemos encontrado bien desarrollada, en los demás casos está parcialmente substituída por profundas estriaciones o escalonamientos producidos por caras de la zona [010-111].

# 2. Zona (bc). Fragmento (bd)

b	q	t	d
010	032	043	OFI
10	12	13	OI

Tiene este fragmento un desarrollo de tercer grado, faltando en él la forma dominante.

- {OII} Unicamente aparece en forma de caras muy finas y de malas imágenes goniométricas.
- {032} Encontrada una sola vez en el cristal II. Se trata de una pequeña cara alargada, determinable con exactitud.
- {034} Igual que la anterior da buenos reflejos en el cristal II. En el cristal IV es insegura.

# 3. Zona (bc). Fragmento (dc)

d	e	u	C
OII	012	013	001
IO	II	12	OI

Desarrollo normal de segundo grado.

- $\{001\}$  Se presenta en caras de gran extensión y brillo en los cristales del complejo A, en los demás ha desaparecido como consecuencia de su forma menos tabular. Encontramos sobre ellos dos sistemas de estrías perfectamente simétricos con relación a la traza del segundo plano cristalográfico y en zona con la forma  $\{\bar{\imath}11\}$ ; su símbolo es  $\{\bar{\imath}91\}$ .
- {012} Solamente son caras muy estrechas truncando las aristas de {010} con {001}.
- {013} La hemos medido una sola vez en el cristal III; está limitando el borde del saliente que forman las pirámides sobre el tercer pinacoide.

4. Zona (bw). Fragmento (bp)

b	ζ	ω	0	S	k	p
010	Ĭ91	Ī51	141	s 131	12I	ĪII
10		41	31	21	11	01

Desarrollo armónico hasta el cuarto grado.

- {III} Sus caras son de forma aproximadamente triangular, dando buenos reflejos. Se encuentran constantemente en todos los cristales siguiendo en dimensiones a los pinacoides. Todas ellas presentan estriaciones que corresponden a la forma {\(\bar{2}\)12\)}.
- {121} Consisten únicamente en ligeras truncaduras a lo largo de las aristas de {120} con {123}.
- {131} Da caras pequeñas de buenos reflejos.
- {141}, {151}, {191} Las dos primeras de orden bastante elevado dentro de la zona, así como la tercera que se aparta completamente del desarrollo normal; sólo las encontramos formando las estrías en las caras {010}.
  - 5. Zona (bw). Fragmento (pw)

La cara w no se encuentra en los cristales.

{212} Aun siendo la dominante entre dos caras importantes, se limita a unas estriaciones sobre {111}.

Desarrollo incompleto de tercer grado, del que se aparta la forma  $\lambda$ .

{ii3} Caras de pequeño tamaño y de diagnóstico inseguro.

{fig} Limitada a pequeños escalones en el tercer pinacoide.

# 7. Zona (dp) l i p 133 122 111

II

OT

Desarrollo normal de segundo grado.

21

d

OII

IO

{122}, {133} Corresponden a reflejos, poco intensos, observados con el goniómetro, siguiendo la línea de separación entre los cristales II y IV.

	8.	Zona	(ep)	
e	j	γ	ε	p
012	Ī35	123	345	īlī
10	21	II	13	OI

Desarrollo de tercer grado.

{123} Aparece con gran perfección en los cristales del complejo A, formando los ángulos entrantes en los extremos del mismo; igual que el tercer pinacoide desaparece en los cristales del complejo B. En el goniómetro dan imágenes muy claras. La arista comprendida entre 123 y 111 del cristal IV, está redondeada, observándose en ella una serie continua de reflejos no discernibles, solamente destaca entre ellos el correspondiente al símbolo 345.

{135} Son caras muy pequeñas no determinables con seguridad.

 $\{\bar{3}45\}$  Unicamente se ha observado su imagen en algunas aristas redondeadas; a veces (cristal II) forma las estrías en  $\bar{1}23$ .

Desarrollo completo de segundo grado.

 $\{i_{43}\}, \{i_{53}\}, \{i_{76}\}$ . Las tres formas son de una importancia parecida; suelen presentarse como caras muy pequeñas que excepcionalmente dan buenas medidas.

En el siguiente cuadro resumimos las formas encontradas, indicando su distribución en los diferentes cristales:

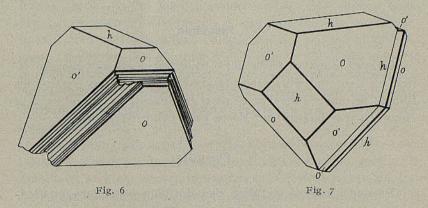
N.º					c	RISTA	LES			
N.º	F	ORMAS	I	II	III	IV'	V	VI	VII	TOTALES
						la 48				
I	b	010	2	2	1	1	I	I	1	9
2	C	001	I	I	I	I				4
3	f	120	2	2	I	2	1	I	I	10
4	d	OII		I		I	I	100		3
5	e	012	I	2	I	2				6
6	9	032		I						1
7	и	013		0.00	I		Face to	Ne si	N.	I
8	t	043		I	30			I		2
9	P	ŢII	2	2	2	2	I	1	2	12
10	k	Ĭ2I	I	1	1			I		4
II	S	131	2	I	1	2	1310			6
12	0	Ĩ4I	I							Ţ
13	ω	Ĩ 5 I	I	I	I					3
14	ζ	191	1	1			1			3
15	g l	113	I	I		1				3
16 -	A CONTRACTOR OF THE PARTY OF TH	119	2			T				3
17	i	122		I		1				2 2
18	1	133		I		I				2
19	n	212	2	1		1				4
20	V	123	2	2	2	2				8
21	j	Ī35		2	Ι.	I				4
22	ε	345		2	23.50	1				3
23	β	Ī43	rical li	1	1	2	1	I		6
24	υ	Ī53		I -		1				2
25	Ð	276		1	I					. 2
Cole I										
	Тотаць	s	21	29	15	23	6	6	4	104

# 4. Galena

Forma este mineral en gran parte uno de los extremos del bloque objeto de nuestro estudio. No aparece cristalizada y su aspecto es el que presenta frecuentemente, con su perfecta exfoliación cúbica.

# 5. Blenda

Encontramos la blenda unas veces formando cristales y otras masas cristalinas. La de este último tipo es granuda, brillante y de color negruzco; forma filoncillos incluídos en la niquelina, en algunos puntos constituye acumulaciones mayores pero estas son poco frecuentes. Según hemos dicho anteriormente los cristales de blenda están en las pequeñas drusas de calcita implantados sobre ésta o sobre la cloantita.



Los cristales llegan a alcanzar, como máximo, un tamaño de dos milímetros; están formados por la combinación de cubo y tetraedros. Con gran frecuencia los encontramos maclados, obedeciendo estas asociaciones a tres tipos diferentes: Uno de ellos es el habitual en la espinela; en otro son cristales claramente tetraédricos y tienen muy desarrolladas las caras de un tetraedro y poco las del otro; siguen la misma ley de macla que los del tipo anterior; en el caso representado en la figura 6 se trata de una macla múltiple, uno de los individuos es de tamaño normal y los otros están reducidos a láminas. El tercer tipo de maclas, también según cara de tetraedro (fig. 7) difiere de los anteriores por el distinto desarrollo de sus caras.

#### 6. Millerita

En algunas pequeñas hoquedades, y principalmente entre los cristales de calcita, encontramos finas agujas de millerita; son amarillas, de aspecto metálico, y están dispuestas formando agrupaciones radiales. Cada una de estas agujas la constituyen muchos cristales unidos a lo largo, y de ordinario están ligeramente retorcidas; por su extraordinaria pequeñez no se pueden precisar facetas terminales, únicamente en la zona de los prismas hemos medido las formas m {10 $\overline{10}$ } y g {11.0}.

# 7. Niquelina

Integra la mayor parte del bloque; tiene el color característico en este mineral, presentándose alteradas sus superficies libres; se puede observar el paso gradual de la niquelina a la cloantita que la recubre. No se presenta cristalizada.

#### 8. Cloantita

Presenta aspecto metálico, de color blanco de plata, en algunos puntos está cristalizada; estos cristales, que raramente encontramos aislados, son cubos que se compenetran y a veces tienen sus vértices truncados por caritas de octaedro. Lo frecuente es que estos cristales se agrupen, en masas arriñonadas, uniéndose íntimamente entre sí de tal forma que uno de los ejes ternarios de cada cristal resulta orientado siguiendo los radios de la agrupación; sobresaliendo en la superficie libre quedan vértices de cubo casi siempre substituídos por caras de octaedro, éstas llegan a unirse, las de un cristal con las de otro, formando en conjunto una superficie convexa con desigualdades.

Un adecuado análisis químico cualitativo nos ha puesto de manifiesto la existencia, en estos cristales, de arsénico, cobalto y níquel; pertenecen, por lo tanto, al grupo esmaltina cloantita. La disolución nítrica toma intenso color verde, que demuestra (τ) el predominio del níquel sobre el cobalto, y en definitiva que el mineral es una cloantita que contiene además este último metal.

# 9. Pearceita

Hemos encontrado la pearceita solamente cristalizada, generalmente formando unas laminillas exagonales probable agrupación paralela o en macla de numerosos cristales.

Estas laminillas son de una formación posterior a los cristales de calcita, cuyas huellas conservan aquéllas; tienen color negro, con intenso brillo metálico, aun partiéndolas los más pequeños fragmentos resultan completamente opacos al microscopio, a diferencia de lo que ocurre con la polibasita mineral muy próximo bajo otros aspectos. No es maleable, partiéndose con facilidad en trocitos; su fractura es desigual, sin distinguirse ninguna exfoliación. La densidad calculada por el método del frasco es de 6,267.

Los ensayos químicos los hemos realizado con pequeños cristales que ofrecían garantía de pureza; en ellos se han puesto de manifiesto los elementos químicos que caracterizan a la pearceita.

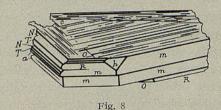
El tamaño de sus cristales es, generalmente, de unas 7 décimas de milímetro, pero se encuentran algunos bastante más grandes que llegan a alcanzar hasta medio centímetro de diámetro en su mayor dimensión.

El estudio goniométrico de estos cristales resulta empresa irresoluble en casi todos los casos, debido a que no se presentan aislados sino en agrupaciones, según la base, de muchos individuos que no se pueden discernir unos de otros, así como también a la casi identidad de ángulos entre caras de diferentes formas. Ya Penfield (2) en su trabajo describiendo por primera vez la

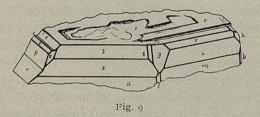
<sup>(1)</sup> Hintze, obra citada, T. I, pág. 798.

<sup>(2)</sup> Penfield (S. I.,): Pearceit ein Sulfarsenit des Silbers, und über die Krystallisation des Polybasit, Zeitschr. für Kristallogt., 27, pág. 65.

pearceita hace referencia a las dificultades, insuperables a veces, que se pueden presentar ; en efecto, los cristales, aunque monoclínicos, tienen un ángulo  $\beta$  muy próximo a los 90°, por otra parte los ángulos entre las caras de la zona vertical sólo difieren de 30° ó de 60° en uno o en dos minutos ; el primer pinacoide y la forma {110} completan un prisma exagonal de primera



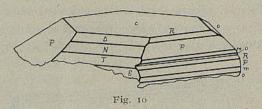
especie, entre  $\{010\}$  y las caras  $\{310\}$  el prisma exagonal de segunda especie; los pinacoides de segunda especie y los prismas de cuarta tienen ángulos  $\varrho$  muy parecidos, formando en conjunto pirámides exagonales de primera especie, y por último los prismas paralelos al primer eje, junto con los de la zona [001-310] reproducen seudopirámides exagonales de segunda especie;



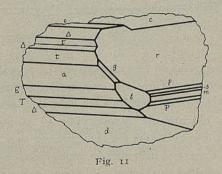
según Penfield no sería inverosímil el suponer que las laminillas de contorno exagonal fueran cristales agrupados por una ley de macla semejante a la tan conocida en las micas.

Encontramos cristales de dos tipos algo distintos. Son los unos tabulares (figs. 8, 9 y 12), de contorno exagonal, presentando mayor desarrollo {001}, {100}, {110} y las formas corres-

pondientes a las zonas entre la primera de las citadas y las otras dos. El segundo pinacoide y el prisma {310} son formas poco frecuentes y cuando se encuentran, resultan truncaduras poco apreciables de las aristas que forman las demás caras de la zona de tercera especie. En la base hay tres sistemas

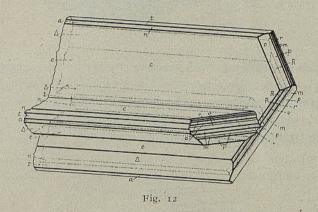


de estrías que reflejan en el goniómetro dos de ellos entre {001} y {111} y el tercero entre {001} y {101}; es frecuente que se extiendan a todas las caras de su correspondiente zona. Las tres clases de estrías, al cortarse, dividen el tercer pinacoide en pequeños triángulos aparentemente equiláteros.



Los cristales del segundo tipo (figs. 10 y 11), se diferencian de los anteriores por su mayor grueso, perdiendo, por lo tanto, el aspecto tabular de aquellos; las formas adquieren en ambos una importancia parecida y los de este segundo tipo carecen de las estriaciones en la base. También parece que están formados

por la agrupación de muchos cristales y las mediciones verificadas no poseen la precisión que fuera de desear en cristales de simetría tan poco definida. Para orientar los cristales recurrimos a las observaciones que sobre su conformación hace Penfield; caracteriza al prisma {310} por su poco tamaño y por no estar apenas desarrollada su zona con {001}, ambas cualidades las posee también el segundo pinacoide; la distinción entre estas dos formas hay que buscarla en numerosas mediciones goniométricas, particularmente de caras que, como las {203} y {113},



dan ángulos que sólo se encuentran en la porción negativa de los cristales, aunque debido a la asociación, según la base, no es excepcional el medirlas también en la parte positiva (fig. 11).

Donde más claramente hemos visto el monoclinismo de la pearceita es en los cristales de la figura 12; en ellos, mientras las formas de la parte anterior son numerosas y de caras estrechas las de la mitad posterior son pocas y de mayor tamaño. Ambos cristales están maclados según la cara, no encontrada en ellos, 304.

medido calculado 001:304 35° 15′ 34° 55′

La única macla encontrada hasta ahora en la pearceita lo

ha sido por Horn y Cook (1) en unos cristales de Sierra Mojada (Méjico); la agrupación sigue la ley de la cara 702.

medido calculado 100: 702 72º 39' 72º 53'

Como no hemos visto el trabajo original, sino una referencia de él, no nos atrevemos a hacer el juicio crítico que estos datos merecerían; pues es imposible que la cara 702 tan próxima a la 100 forme con ésta un ángulo de dicho valor. La 201 está inclinada sobre aquel pinacoide 28º 04'.

Las formas encontradas y que hemos podido determinar con mayor seguridad, son: a {100}, b {010}, c {001}, m {110}, l {310}, N { $\bar{1}$ 01}, n {101}, T { $\bar{2}$ 01}, t {201}, d {102},  $\triangle$  { $\bar{2}$ 03}, E { $\bar{4}$ 01}, e {401}, \*h{011}, P { $\bar{1}$ 11}, p {111}, R{ $\bar{1}$ 12}, r{112}, S { $\bar{2}$ 21},  $\bar{2}$ 32},  $\bar{2}$ 32},  $\bar{2}$ 401

A continuación damos los datos numéricos de las formas nuevas.

ъ	ormas	Angulos	medidos	Angulos ca	ileulados
	Ofmas	φ	Q.	$\varphi$	Q
h	011	00 02'	580 20'	00 05'	580 19'
g	312	600 07'	580 15'	600 04'	580 22'
ε	513	710 03'	580 46'	700 56'	580 50'

## 10. Fluorina

Se encuentra entremezclada con masas de calcita, de la cual se distingue perfectamente por su coloración característica.

## 11. Calcita

Este mineral lo hallamos unas veces en grandes masas en las cuales se observa la exfoliación romboédrica. En mucha me-

<sup>(1)</sup> Horn (F. R. van), Cook (C. W.): A new Occurrence of Pearcite, Refer. Neu. Jahr. für Min., II, pág. 25, 1912.

nor proporción la vemos también cristalizada; en este caso, según ya se ha dicho, está formando drusas.

Los cristalitos que miden hasta unos 6 mm., son del tipo escalenoédrico, predominando la forma  $\{21\overline{3}1\}$ ; frecuentemente presentan sus aristas redondeadas y también truncadas por el romboedro  $\{11\cdot 0\cdot \overline{11}\cdot 2\}$ .

## 12. Cerusita

En el material objeto de nuestro estudio, las formaciones de cerusita se reducen a cristalitos poco numerosos; en la superficie de la niquelina se ven dichos cristales, formando unas agrupaciones centradas, y unidos en toda su longitud a la niquelina. Miden 0,3 mm. Su efervescencia con el ácido clorhídrico y una microrreacción con el cloruro potásico nos han permitido identificar este mineral.

# 13. Annabergita

Se presenta cubriendo en algunos puntos, semejando una eflorescencia, a la niquelina, y más frecuentemente a las agrupaciones arriñonadas que forman los cristales de cloantita. Tiene color verde amarillento y con facilidad se ponen de manifiesto los elementos que la constituyen, por medio de sencillas reacciones químicas.

Museo, Sección de Mineralogía, septiembre de 1931.