

UNIVERSIDADE DE SÃO PAULO





Prof. Dr. Rafael Rodrigues de Assis Profa. Dra. Lena Virginia Soares Monteiro assis.rafael@usp.br lena.monteiro@usp.br

1 µm

Ouro Nativo – Au





OURO NATIVO \rightarrow LUZ REFLETIDA (POLARIZADORES DESCRUZADOS E CRUZADOS)

https://www.youtube.com/watch?v=4VJ7e9dZX KA&list=PL5k_2NCH5I4Ct1G_H8gehEM_zWMhd OD5X



COR

Amarela dourada, afetada pelos conteúdos de Ag (*"mais esbranquiçado"*) e Cu (*"avermelhado"*).

REFLECTÂNCIA Muito Alta (~71-72%).

PLEOCROÍSMO E BIRREFLECTÂNCIA Ausentes

ANISOTROPIA

Sistema cúbico (isótropo, porém, raramente). Sulcos de polimento produzem interferência, com anisotropia anômala verde (diagnóstica)

OUTRAS CARACTERÍSTICAS

Sem reflexões internas. Anisotropia verde anômala.

Pureza do Ouro e sua Relação com a Indústria da Joalheria

Na joalheria, não é prático e eficiente o uso do ouro puro, por conta de sua baixa dureza e, portanto, elevada maleabilidade.

 \rightarrow Au deve ter uma maior dureza;

→ … Para maior durabilidade e resistência (ao risco e deformação), o Au é fundido com outros metais (ligas).



PRATA, COBRE, ZINCO, PALÁDIO, ETC.. Metais comumente adicionados ao Au para formação de ligas.

É justamente a quantidade dos outros metais adicionados ao ouro que vai determinar o teor do ouro.

Pureza do Ouro e sua Relação com a Indústria da Joalheria

QUILATE

01 quilate equivale a 0,20 gramas (para pedras preciosas e metais nobres).

KILATE (K)

→ Para o ouro, entretanto, o kilate representa uma medida de pureza do metal (logo, não de sua massa).

 Kilate = $\frac{massa \, de \, ouro}{massa \, total \, da \, amostra} * 24$

 Cada quilate equivale a 4,1666% de ouro na amostra.
 PUREZA DO OURO

→ QUANTOS KILATES TERIA O OURO PURO??

→ toda a massa da amostra corresponderia à massa de ouro, logo:





Pureza do Ouro e sua Relação com a Indústria da Joalheria

KILATES DO OURO:

Ouro 24 kilates = ouro puro - como é praticamente impossível o ouro ter uma pureza completa, o teor máximo é de 99,99% e assim chamado de ouro 9999. Impróprio para fabricação de joias por ser muito maleável.

Ouro 22 kilates = 22/24 = 91,6% de ouro, também chamado de ouro 916.

Ouro 20 kilates = 20/24 = 83,3% de ouro, também chamado de ouro 833.

Ouro 19,2 kilates = 19,2/24 = 80,0% de ouro, também chamado de ouro 800 ou Ouro Português.

Ouro 18 kilates = 18/24 = 75% de ouro, também chamado de ouro 750.

Ouro 16 kilates = 16/24 = 66,6% de ouro, também chamado de ouro 666.

Ouro 14 kilates = 14/24 = 58,3% de ouro, também chamado de ouro 583.

Ouro 12 kilates = 12/24 = 50% de ouro, também chamado de ouro 500.

Ouro 10 kilates = 10/24 = 41,6% de ouro, também chamado de ouro 416.

Ouro 1 kilate = 1/24 = 4,1666% de ouro, também chamado de ouro 41



EXEMPLO

Um objeto (aliança?) de ouro 18k ou 750, representa fabricação com material composto por 75% de ouro puro, e 25% de outros metais (liga)

 \rightarrow 12 partes de ouro e 6 partes de outros metais (12 + 6 = 18 partes/peso da amostra).

SISTEMA Au – Ag – Cu



Temperaturas e fusão:

 $Cu
ightarrow 1.083 \ ^{\circ}C$ $Au
ightarrow 1.064 \ ^{\circ}C$ $Ag
ightarrow 962 \ ^{\circ}C$

A composição das ligas de Au-Ag-Cu reflete em suas temperaturas de fusão.

> A região de líquidos do sistema ternário para ligas de Au-Ag-Cu, com indicação de suas respectivas temperaturas de fusão (Figueiredo, 2000).

SISTEMA Au – Ag – Cu



700 °C

Imiscibilidade completa entre Cu-Au e Au-Ag (entre Cu-Ag é parcial → presença de solvus)

T < 400 °C

Liga de Au com 20% de Ag poderá conter no máximo 26% de Cu.

Liga de Au com 20% de Cu poderá conter, no máximo, 7% de Ag.

A região de soluções sólidas do sistema ternário Au-Ag-Cu (Figueiredo, 2000).

SISTEMA Au – Ag – Cu



PRINCIPAIS DEPÓSITOS AURÍFEROS

	DIVERSOS SISTEMAS MINERAIS	
Magmáticos	HIDROTERMAIS	Sedimentares e Laterítico
Sulfeto Magmático	Pórfiros Au-(Cu) Epitermais IOCG Au orogenético Intrusion-related (IRGS) Skarn	Placers e Paleoplacers Au Laterítico











Minério aurífero da Província de Alta Floresta (MT)

Depósito Pé Quente Pirita – Au

<u>Fonte:</u> Meyer (in prep.)

PRECIPITAÇÃO DO OURO A PARTIR DE FLUIDOS METAMÓRFICO-HIDROTERMAIS



Brown (1986)



◀ (J) Irregular to regular arsenopyrites (Apy-III) aggregates with two colors as light-white (upward) and offwhite (downward), and native gold preferentially occurred in various fractures of irregular one (Sun et al., 2020).

(C) Pyrite partially replaced by arsenopyrite with quartz in fractures and electrum occupying interstitial position (Voute et al., 2019) ►

(E) Sphalerite showing classic chalcopyrite exsolution with later precipitation of galena together with electrum (Voute et al., 2019) ►

 (C) Reflected polarized light image of the sulphide-gold ore mineralogy (Kolb et al., 2015).







Fig. 6. Petrographic observations of ore minerals in hand sample and polished section (reflected light): (A) Sample Tap7; gold along pyrite faces and between quartz-fibres (Taparko). (B) Sample GanFB1; gold in fractures cross-cutting pyrite crystals (Gangaol). (C) Sample GuiBKP; C1 (hand specimen), C2 (polished section); gold at the tips of tourmaline crystals (Guibaré). (D) Sample GanFB7; supergene gold in pyrite boxworks within quartz fibres (Gangaol).



PRECIPITAÇÃO DO OURO A PARTIR DE FLUIDOS MARINHO-HIDROTERMAIS (SISTEMA VHMS)



PRECIPITAÇÃO DO OURO A PARTIR DE FLUIDOS MARINHO-HIDROTERMAIS (SISTEMA VHMS)



FONTE:

Barrie et al (1999)

https://www.researchgate.net/publication/266734256_Heat_and_Fluid_Flow_in_Volcanic-Associated_Massive_Sulfide-Forming_Hydrothermal_Systems







The Barika gold-bearing Kurokotype volcanogenic massive sulfide (VMS)

(B) euhedral to subhedral pyrite grains showing triple junctions in massive and semi-massive mineralizations with electrum in its ridges;

(D) Brittly deformed siliceous exhalite bands.

(E) Electrum filling interstices between recrystallized pyrite grains is formed during regional metamorphism.

Mineral abbreviations:

(Py) pyrite; (Sph) sphalerite; (El) electrum; (Ss) sulfosalt.

<u>Fonte:</u> Tajeddin et al. (2019)

https://www.sciencedirect.com/science/article/pii/S0169136819301684? casa_token=q8Hku1YVVNoAAAAA:7x5haV0Bjq1ZNyZLYZQLMRQBDLO7T MYaiKBv7XBe7XF1tMlSaeJW0XUaZTt-1USIMM7kgLtruYo#f0060





PRINCIPAIS DEPÓSITOS DE PRATA

→ Sistemas VHMS (volcanic-hosted massive systems)

Sistemas marinho-hidrotermais vinculados à percolação de fluidos em assoalho oceânico, devido a vulcanismo submarinho (fumarolas)

→ Sistemas Epitermais (high e low sulfidation)

Principais fontes de prata. Sistemas magmáticohidrotermais relacionados à atividade vulcânica cálcio-alcalina.

PRATA NATIVA – Ag



FONTE: Baksheev et al., 2018



Heinrich Frank

PRATA NATIVO → **LUZ REFLETIDA** (POLARIZADORES DESCRUZADOS E CRUZADOS)

https://www.youtube.com/watch?v=Y_ct2_1gBY w&list=PL5k_2NCH5I4Dg34kl1Niy4xnxsPsO2akl



◄ FONTE: Takács et al., 2017;

COR

Branca a cinza muito claro, mais clara do que a galena.

REFLECTÂNCIA

Extremamente alta (~82-83%).

PLEOCROÍSMO BIRREFLECTÂNCIA

Ausentes

ANISOTROPIA

Deveria ser isotrópica, porém, com anisotropia anômala por conta dos sulcos de polimento.

OUTRAS CARACTERÍSTICAS Baixo relevo, reflectância muito alta (diagnósticas)



PRINCIPAIS DEPÓSITOS DE PRATA -> VHMS



Phase diagrams of hydrothermal fluids under "reaction zone" conditions at 400 °C, 500 bar, 0.5 m Cl– (seawater) and quartz saturation:

Show the solubility contours for native silver from 0.1 to 1000 ppm. The labeled red circles refer to redox buffers in a expressed as log f_{02} . The white-shaded ellipses indicate the approximate ranges of pH and log fO2 for the corresponding fluids in midocean ridge settings (MOR), ultramafic rock-hosted (UM), sediment-hosted s (SED), and arc-related systems (ARC).

FONTE: Fuchs et al. (2019) https://link.springer.com/article/10.1007/s00126-019-00895-3

Em sistemas vulcanogênicos de fundo oceânico, a Ag tende a precipitar com o aumento do pH e redução da f_{O2} .

SISTEMAS EPITERMAIS -> ENRIQUECIDOS EM Ag e Au (MINÉRIO TIPO BONANZA)



















Photographs of hand samples of representative styles of mineralization. In every photograph, the scale bar is 5 cm. (Note that these photographs were taken indoors, which has affected the colors somewhat.) a M/Ce 77–89 (Cebada mine): mineralization consists of fine-grained dots and layers of silver sulfides and sulfosalts, with minor base metal sulfides, in the brecciated material on the left side of the sample; banded white quartz, fine-grained colorless quartz, chalcedony, coarse amethyst, and calcite+sericite are barren. b M/Ce 90–89 (Cebada mine): symmetrically banded vein with colloform crustiform banding; mineralization (silver sulfides and sulfosalts and minor base metal sulfides) in dark bands near wall rock; center filled with barren colorless clear quartz, white quartz, and amethyst. c M/Cu 112–89 (Cubo mine): wall rock and vein breccia; base metal sulfides along vein in wall rock fragment, and precious metal mineralization (electrum and silver sulfides and sulfosalts) as dark dots. d M/Cu 114–89 (Cubo mine): high-grade mineralization (100–200 g/ton Au, 2,000 g/ton Ag) as dots and small masses in fine-grained white quartz. e M/Ra 11–87 (Rayas mine): multiple-banded colloform crustiform vein with coarse base metal sulfides (largest crystals are chalcopyrite and pyrite); silver mineralization and electrum are in base metal sulfide layers. f M/G 39–88 (Guanajuatito mine): cockade banding of white quartz and coarse amethyst around host rock (altered Esperanza Fm.) with rare bladed calcite. g M/Ra 34–87 (Rayas mine): typical "Clavo de Rayas" ore (1 g/ton Au, 600 g/ton Ag) with coarsegrained galena, sphalerite, chalcopyrite and pyrite, with coarse amethyst and multiple-banded crustiform white and colorless guartz and calcite; wall rock to left, open space in center of vein to right. h M/Ra 41–89 (Rayas mine): ore breccia consisting of highly altered host rock and vein fragments rimmed with base metal sulfides, silver sulfides and sulfosalts, and electrum; ore mineralization also scattered in quartz breccia cement and as very thin layers in banded quartz and chalcedony. i M/T 8–89 (Torres mine): typical vein calcite and host rock (silicified Bufa Fm.); silver-bearing minerals as small dots in the center of coarse calcite vein.

SISTEMAS EPITERMAIS — ENRIQUECIDOS EM Ag e Au (MINÉRIO TIPO BONANZA)



 ▲ Minério aurífero do tipo bonanza
 Província de Alta
 Floresta (MT).

Veio de quartzo + Au em granitoide hidrotermalizado.

Minério aurífero sulfetado ► Província de Alta Floresta (MT).

Inclusão de Au e Calcopirita em pirita (Depósito Pé Quente).



PRINCIPAIS DEPÓSITOS DE PLATINA

→ Depósitos de Sulfeto Magmático (Filiação magmática)

Ligas de EGP associadas a sulfetos magmáticos em depósitos geneticamente atrelados à cristalização de magmas ultramáficos (*fundido silicático e sulfetado imiscíveis*).



→ Placers e Paleoplacers de platonóides (Sistemas sedimentares detríticos)

Concentrações detríticos de platinóides (mineral de alta densidade; d = 12-21,5 g/cm³) concentrados em níveis cascalhentos de sistemas fluviais e glaciais.

PLATINA – Pt





PLATINA NATIVA → LUZ REFLETIDA (POLARIZADORES DESCRUZADOS E CRUZADOS) https://www.youtube.com/watch?v=TRbwEWzOeg





COR

Cor branca, com sutil cor creme.

REFLECTÂNCIA

Muito alta (~65%).

PLEOCROÍSMO E BIRREFLECTÂNCIA Ausentes

ANISOTROPIA

Isotrópica (sistema cúbico), com sulcos de polimento anômalos.

OUTRAS CARACTERÍSTICAS

Muitos sulcos de polimento; complementamente isotrópica.



Morphology of argento massive pentlandite from sulphide Argento ore. pentlandite (Fe,Ni,Ag)9S8 occurs in anintergrowth of Sb-**Bi-bearing** moncheite Pt(Te,Bi,Sb)2 ,Pd-bearing Sb-Te-rich insizwaite (Pt,Pd)(Bi,Te,Sb)2, niggliite PtSn, froodite PdBi2, altaite PbTe amdpaolovite Pd2Sn within chalcopy-rite and cubanite. Pentlanditepyrrhotite-cubanitechalcopyriteore, Oktyabrsk deposit, Oktyabrsk Mine. Reflected lightimage of a polished section

<u>FONTE:</u> Sluzhenikin & Mokhov (2013)

Morphology of Au–Ag alloys in intergrowths with PGM: Rim of Au-rich native Ag and PbS around galena an intergrowth of taimyrite (Pd,Cu,Pt)₃Sn, froodite PdBi₂ and altaite PbTe. Massive (Ni,Fe)₉S₈ pentlandite cubaniteCuFe2S₃ – talnakhite Cu₉(Fe,Ni)₈S₁₆ ore, Oktyabrsk deposit, Oktyabrsk Mine (Reflected light images of polished section).



<u>FONTE:</u> Sluzhenikin & Mokhov (2013)



 ✓ Textural relationships of PGM illustrated in backscatter electron micrographs of the Stillwater J-M Reef as follows: (a) Irregularly shaped bright Pt–Fe alloy grains (example arrowed) are included in pyrrhotite and crosscut by ~10 µm thick secondary magnetite veinlets (arrowed).

(a) Reflected light image (oil immersion) of braggite and moncheite grains (labelled in image) in the MSZ ore of the Great Dyke. ►

(b) Backscatter electron micrograph of euhedral laurite grain intergrown with base-metal sulfides (chalcopyrite and pyrrhotite) from the MSZ. A grain of moncheite (labelled) also occurs. ►

 ◄ (b) Sieve-textured magnetite rim (on Cr-spinel crystal) containing Pdtelluride inclusion.

FONTE: O'Driscoll & Jiménez (2016) https://pubs.geoscienceworld.org/msa/rimg/article/81/ 1/489/141100/Petrogenesis-of-the-Platinum-Group-Minerals





200 µm

◄ Backscattered-electron images of Pt–Fe alloys from the Svetly Bor intrusion in serpentinized dunite.

(A) Anhedral grain of partially oxidized isoferroplatinum (Pt_3Fe) with inclusion of erlichmanite (OsS_2) within olivine (OI)-serpentine (Spt) matrix;

(B) anhedral and partially oxidized grain of isoferroplatinum in aggregate with chromite (CrSp) and erlichmanite in dunite.

Backscattered-electron images of Pt−Fe alloys and others PGM micro-parageneses from the Svetly Bor intrusion. ►

(B) Cubic crystals of isoferroplatinum with inclusion of osmium (Os);

(D) isoferroplatinum grain, with inclusions of Pd–Sb phase, partially replaced by sperrylite (PtAs₂);

(F) zoned grain of erlichmanite (OsS2) with laurite(RuS₂) in the core.;

<u>FONTE:</u> Tolstykh et al. (2015)





