

广东北部某銅鉛鋅多金屬矿床的地質特征

覃慕陶 王玉珉

(廣東省地質局)

一、区域地质概述

本矿区位于华南准地台湘粵褶皺帶的東側，在構造方面的特點是褶皺與斷層相伴，而斷層特多。故形成複雜的構造干涉地區。構造綫的走向以北東—南西，北北東—南南西二者為主，呈北北西—南南東，南一北，北西—南東者亦有之，其中褶皺多由一系列軸向大致為北北東的背斜及向斜連續并列組成，在背斜軸部多由前泥盆紀變質岩系及花崗岩組成，向斜則多由上古生代地層及更新的地層組成。

區内地層以下古生界出露最廣，下、中泥盆統桂頭岩系廣泛分布於各大背斜之翼側，以不整合關係復於軸部之龍山系上，或與花崗岩接觸，遞次分布著上泥盆統、石炭系、二迭系、下侏羅統、侏羅白堊系、第三系及至第四系。其中，中生代地層缺失較多（詳見圖1）。

火成活動以花崗岩為主，常伴隨伟晶花崗岩脈，並有酸、中、基性岩鉆、岩床、岩瘤、岩脈等火成產物，如石英斑岩、石英閃長斑岩、閃長岩、輝綠岩等。矿区北部之花崗岩基，出露面積1200平方公里。根據地質隊資料，其侵入時代為中生代燕山期，其中并有早、中、晚期之分。

由於燕山運動之漫長進行，有多次花崗岩的侵入。隨之而來的大量有色及稀有金屬礦液，是形成本區有色、稀有金屬的先決條件。礦床之空間分布，受成礦溫度及構造的控制，形成以鎢錫鉻鉬—銅鉛鋅—黃鐵—锑汞的順向分帶，前者常分布於火成岩附近及諸大背斜軸部一帶，後三者則遞次分布於各背斜翼部及至向斜中。

二、矿区地質

甲、地 層

矿区的大部分地區都分布有下、中泥盆統桂頭岩系，西側邊緣有少量的下侏羅統岩系出現，由下往上為：

1. 石英岩與絹云母砂質頁岩互層(D_{1-2}^1)：本層常夾絹云母岩、泥質頁岩、砂岩、石英岩。這些岩石常潛伏於地下深處。絹云母砂質頁岩常具千枚狀構造，絹云母多沿層理發育，層厚220米。本層與小山砂岩相當。

2. 灰岩(D_{1-2}^2)：本層以灰、灰白、灰紫色灰岩及灰色砂化灰岩為主，局部有大理岩化及白雲石化。下部間夾鈣質頁岩或絹云母岩，向東岩層厚度趨漸減薄，泥質則逐漸增多。本層最厚可達200米，其中產腕足類化石。本層與東崗嶺岩系下部相當，為矿区主要含礦層位。

3. 泥質頁岩及粉砂質頁岩互層(D_{1-2}^3)：本層以雜色頁岩、灰白色頁岩及粉砂質頁岩為主，因飽受熱液蝕變影響，部分形成高嶺土岩及絹云母岩，具明顯的退色化，使原岩不顯。最大厚度150米，內產腕足類化石。本層與東崗嶺岩系上部相當，為矿区細脈浸染型鉛鋅銅礦含礦層位。

4. 金鷄岩系(Jiki)：本層以絹云母砂質頁岩、炭質頁岩為主，夾灰微紫色云母砂岩、白色粗砂岩、砂質頁岩、泥質灰岩等，內產 *Angulaticeras* sp. 和 *Hongkongites* sp. 等化石。

乙、構 造

1. 褶皺 矿区由於受構造斷裂控制及火成活動影響，岩層產狀變化很大，但整體看來，則似一向東傾斜之單斜構造。就矿区火成地段來說，中部為一小型傾伏向斜構造，向北傾伏，軸向近南北，微向西偏，向斜西翼岩層產狀平緩，東翼較陡，再向東延續則又復趨平緩。在矿区頁岩及砂質岩內，由於岩性軟弱、小型扭曲發育

地层时代	岩系名称	符号	柱状图	厚度(米)	岩性描述	主要化石
第四纪		Q		20-35	砂质粘土、砂、砾石	
第三纪	上亚岩系	Trdsb		600	中粒红色厚层复矿、砂岩交错层、砂岩及砂砾岩	<i>Pinus</i>
	下亚岩系	Trdsa		700	上部为红色细粒复矿、砂岩、粉砂岩和泥质页岩。下部为红色砾岩及砂砾岩。	
上 亚 纪 纪 侏罗纪	马坪岩系	J ₃ -Crmzp		>350	紫红色杂色泥质页岩、砂质页岩、凝灰岩	<i>Brachiphyllum</i> sp.
	金鸡岩系	Jkj		650	上部为黄白黄褐浅灰色中、厚层粗粒长石砂岩 中部为薄层细砂岩及薄层砂质泥质页岩互层 下部为长石砂岩夹薄层砂质、泥质、炭质页岩	<i>Angulaticeras</i> sp. <i>Hongkongites</i> sp.
二迭纪	长兴岩系	P ₂ CS		30	砂质页岩及砂质灰岩	
	来坝口岩系	P ₂ lpk		300	中上部为深灰灰黑色细砂岩、砂质泥质页岩互层。 下部为灰色中、粗粒长石砂岩。	<i>Gigantopteris</i> sp. <i>Chonetes</i> sp.
	当冲岩系	P ₂ dc		100	上部为含锰铁砂质砂岩夹砂质页岩	
	阳新岩系	P ₁		120	下部为炭质页岩及薄层灰岩	
石炭纪	窑天岩系	C ₂ +sht		40	暗灰色灰色黑色中、厚层灰岩有燧石	<i>Michelinia</i> <i>siyangensis</i> Reed
	梓门桥岩系	C ₁ vtn		200	白色灰白色隐晶质厚层灰岩及厚层白云石质灰岩	
	测水煤系	C ₁ vts		300	挺科化石	
	石灯子岩系	C ₁ vst		0	隐晶质灰岩具燧石结核，中部为石英砂岩	
	孟公均系	C ₁ tmk ^b		130	上部为砂质页岩薄层石英砂岩、泥质页岩及薄层煤	<i>Gigantella</i>
	下亚岩系	C ₁ tmka		500	下部为砂质页岩、煤层、泥质页岩、砂砾岩及铁质砂岩	
	天子岭岩系	D ₃ frtz		270	灰色中、厚层灰岩细粒结晶夹薄层泥质页岩	<i>Gihantoproductus</i> sp.
	东崑岭岩系	D ₂ gvtk ^b		465	430 灰岩隐晶质厚层，中部顶部有泥质页岩夹层	贵州珊瑚
	下亚岩系	D ₂ gvtk ^a		430	西部泥质页岩与薄层灰岩互层，东部砂质泥质页岩及粉砂岩夹有灰岩，底部有菱铁矿层	<i>Spirifer</i> sp.
	桂头岩系	D ₁ -2kt ^b		450	400 西部全为不等层状隐晶质灰岩，上部沿层面有不规则泥质条带；至东部，下部相变为泥质页岩	<i>Yunnanella</i> sp. <i>Camarotoechia</i> sp.
泥盆纪	上亚岩系	D ₁ -2kt ^b		500	500	
	下亚岩系	D ₁ -2kt ^a		160	400 西部为泥灰岩含炭质泥质页岩砂岩， 380 东部相变为砂页岩	<i>Atypa</i> sp.
	上亚岩系	D ₁ -2kt ^b		240	240 西部为石英砂岩，上部为少量泥质页岩夹层， 540 底部为不等粒砾岩及砂砾岩	<i>Psilophyron</i> sp.
	下亚岩系	D ₁ -2kt ^a		300	300 西部为石英质粉砂岩、砂砾岩、泥质页岩， 800 底部有底砾岩，东部相变为砂砾岩砂岩	
前泥盆纪	龙山系	PDL		>7000	为变质岩系，有变质砂岩、板状页岩、变质页岩、板岩、千枚岩、片岩等 (上部划分为奥陶纪及寒武纪)	叉笔石 对笔石 <i>Obocis</i> sp. <i>Lingulella</i> sp.

图1 本矿区地层柱状图

及产状变化多端，形成了一些不规则的波状小褶皱。

2. 断层 矿区位于一个复背斜东北的倾没部分，构造断裂极为发育。从整个区段来看，发育着一组北东北方向的构造线。近矿区一带，因受花岗岩东西方向

活动的干扰，使其折转南北和北北西。东西方向的外力作用，使矿区及其外围出现了一系列平行于主要轴向的逆断层及倒转褶皱，随后还发育了一组北西—东西构造线，它们均以斜平移断层形式出现。

丙、火成岩

1. 火成岩种类、分布与产状 矿区出露的火成岩仅石英斑岩及辉绿岩两种，在外围一带出露着一大花岗岩基。根据区域地质队资料，本区花岗岩属燕山期产物，且有早、中、晚三期之分，同为一岩浆源作间歇性侵入构成的复性侵入体。石英斑岩呈岩床产出，倾向大体向东，倾角上部较陡，下部较平缓，具明显之石英斑晶及流纹构造，它呈弧形环绕矿区北西南三面。辉绿岩，一般呈陡的岩脉产出，分布于矿区南部。

2. 火成活动及成矿作用 由于区域火成活动时间漫延较长，且有间歇现象，故在各类火成岩侵入活动的漫长时期中，矿液也可能随着多次火成活动而上升，形成了本区火成岩与成矿的错综关系。兹就初步认识作如下探讨：①石英斑岩为花岗岩之晚期产物。从地质图上看，甲山西侧的逆断层割切了花岗岩，而石英斑岩复又充填于断裂带中，这可证实其为晚期产物；②辉绿岩之生成可能晚于石英斑岩，辉绿岩有穿插在石英斑岩中者，偶见有割切矿体现象；③由于石英斑岩呈弧形出现于矿区北西南三面，目前勘探的主要矿体亦分布于弧形范围内，矿区向斜西翼岩层，吻合于石英斑岩之上，又由于石英斑岩继续向深部延伸，东翼与之远离，则西翼吻合部分形成了较为稳定的矿体，东翼则突然尖小，由此可推知石英斑岩与矿化作用关系十分密切。故主要成矿期可能与石英斑岩有关。

在主要成矿期后，复有含矿石英脉侵入于各岩层中，且有穿插早期矿体现象，且辉绿岩脉也发生了矿化，这些都说明矿区曾有多次成矿作用或矿液有过多次的上升（参看图2）。

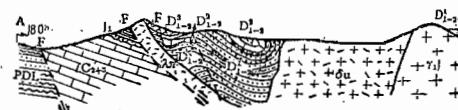
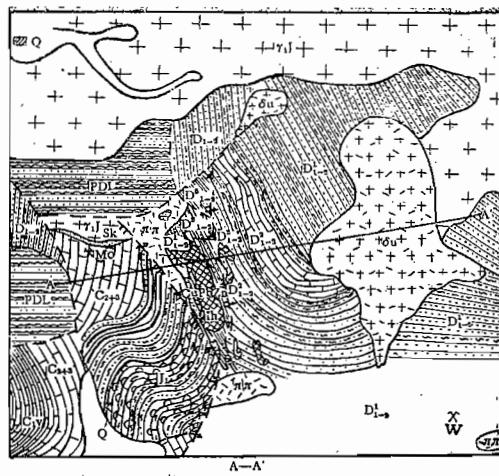
三、矿床特征

甲、矿区的地表特征

1. 地貌特征 矿区为一南北狭长不对称的山间盆地，东缘平缓，西侧陡峭（由石英斑岩构成）。本区最高山脉，海拔1068米。主要矿化地段复有一层较厚的铁帽。老窿废石满布山野，矿区的中、南部还散布有大量炼渣。由于铁帽及人工堆积物之掩复，岩层露头仅零星分布于沟谷及外缘地带，地表未见原生矿化露头，矿体几全呈盲矿体隐伏。

2. 老窿废石及炼渣 矿区老窿棋布，局部密集如麻，已知者约有430余个，因年久失修，大部坍塌堵塞，有的遗迹不显，开采方式多为直井及斜坑，平坑则少。老窿一般长数十米，个别有达200余米者，一般垂深在50米以上，最大垂深达120米，有的还相互串通。

废石则分地表堆积及老窿充填两种，有的废石则



Q	第四纪	D ₁	下侏罗系	C ₂	中上石炭系	C ₁	下石炭纪维尼层
D ₂	系上部	D ₂	下中泥盆系	D ₃	下中泥盆系下部	D ₃	前泥盆系
D ₃	系中部	D ₃	下中泥盆系中部	D ₄	下中泥盆系下部	D ₄	下泥盆系
+	斑状花岗岩	+	石英斑岩	+	石英閃长斑岩	Sk	矽岩
In	铁帽	+	铜铅锌矿体	XO ₂	矿产地		逆断层
	正断层						性质未定断层

图2 矿区地质略图

直接复于老窿之上。一般随老窿分布而分布，亦有远距老窿作大量堆积者，两者均造成矿区人工堆积地形，局部呈台阶出现，后者常与大片炼渣相近或杂混其中，显系当年选矿遗迹。在矿区北部公路附近，尚见有等块度之废石相间堆积，足证为分选堆积所致。

炼渣集中分布于矿区南部，主要分成三个地段，一般堆积深度为1—5米，大部呈瓦片状、气孔状，部分呈胶状，致密坚硬，常见有孔雀石、蓝铜矿渲染，呈混合矿石出现，含锌品位较低，含铅甚微。根据多元素分析及全分析结果，含银、镓、铟较高。

3. 矿体的赋存位置 矿体均位于地表氧化带（见下文）。

4. 矿体在地表之扩散量 根据化探结果得知，矿体在地表扩散量极为明显，铜铅锌金属含量常高于背景值数倍至数百倍，次生扩散量一般在近矿体附近较为明显，水量则蔓延4—5公里仍为异常反应，但部分由于受废石堆、旧矿坑炼渣等干扰与沾污，使正常扩散量常遭破坏。

乙、成矿控制因素

矿区位于一个复背斜东北倾伏部分，构造断裂在此极为发育，且位于一大花岗岩基之尖端部位。派生侵入体呈各种形状产出，构成矿液之良好源泉，形成了铜铅锌多金属矿床成矿区。

1. 構造控制

①褶皺 矿区向斜軸部，矿化現象很普遍，如在軸部之 i 線附近（i 線恰為向斜軸心線），矿体厚度特大，两翼則漸次減薄，且两翼岩层傾角愈陡，軸部矿化現象則愈显著。

②層間滑動 本区由于受东西压应力之作用，岩层沿层間发生滑动，形成层間之破裂空隙。在不同岩性的层間，滑动較大，常形成似层状及扁豆状矿体，如矿区南部一带，致密块状的铅锌矿体常产于頁岩与灰岩接触界处，有的并随接触面之扭曲而扭曲。灰岩底部及石英岩頂部亦同样发育着一层铅锌铜矿体。

③斷层 甲山逆断层为矿区成矿前主要控制构造，其深部割切灰岩，断裂带被石英斑岩填充，并在石英斑岩上升的后期，形成了矿区主要多金属矿体。又由于断裂带之軟弱及后期构造复活的影响，石英斑岩多已遭致破坏，形成了压碎摩稜結構，从而为后期成矿創造了良好的条件。

本区的一些逆断层、正断层和平移断层，均系成矿后期产物，且有割切矿体的现象。

④节理 走向近南北、傾角 70° 左右的、与褶皺軸大致平行的一組剪切节理，形成了本矿区頁岩內細脉浸染型铅锌铜矿体。在两組节理相交时，则形成囊状致密状矿石。

北西、北北东两組剪切节理，亦为含铅锌铜黄铁矿石英脉所充填，这种現象見于石英斑岩及石英岩中。

北西、北东东两組与軸向斜交的張力节理，则不是重要的含矿体，这种含矿体見于矿区东及东南部砂頁岩內。

2. 火成岩条件

班状花岗岩基出露于矿区北部外緣，为矿液的間接取源地，石英斑岩乃是导致矿液上升的唯一媒介。由于石英斑岩呈岩床产出，且与上复岩层产状一致，并有石灰岩分布，这就为交代矿床的形成創造了良好的条件。認為石英斑岩与成矿有关的理由有以下几点：

①石英斑岩与上复岩层产状一致，且距石灰岩愈近，所形成的交代矿体也愈大，反之则矿化微弱；

②当有大片石英岩复盖石英斑岩时，其間如有小块地段缺失石英岩，即当石英斑岩透过石英岩之天窗与石灰岩接触时，则其上复石灰岩中亦形成大的交代

矿体；

③石英斑岩之小岩舌或岩枝下面之沉积岩层（特別是灰岩）或捕掳体，对成矿最为有利。

輝綠岩在矿区多呈零星之脉状分布，漫无規律，对成矿控制作用小，但其本身则发生矿化，并为晚期矿液之媒剂。

3. 围岩条件

本区成矿对岩性有着选择性的作用，其中方解石質围岩最利于成矿。在矿区分布的地层中，灰岩系一夹层产于下、中泥盆紀砂頁岩中。上复之頁岩，构成良好之頂蓋，底部之石英岩为矿液向下之隔层，成为矿液良好的貯集地帶，并在此形成了矿层中的主要铜硫鉛矿体。初步認為有以下規律：

①石灰岩利于交代成矿，常形成大的似层状矿体或扁豆状矿体，泥砂質岩石因不利于交代，常以脉状矿体出現，規模也相应減小。

②矿体以泥砂質岩石为頂板或底板时，常形成較大矿体，品位极富。

③在較純的石灰岩中，銅硫的矿化特別显著，以泥質为主的石灰岩，仅利于浸染状的铅锌矿化，且一般矿化微弱。

④与石英斑岩接触之石英岩，一般矿化微弱，仅零星形成一些裂隙充填的含矿石英脉，但与石灰岩接触时，则形成大的交代矿体。

丙、矿体賦存特点

1. 矿体的分布和产状

矿带呈南北向，其間分布并迭置着各种不同类型与不同产状的铅锌铜硫矿体。矿床地表复盖着一层具有工业价值的鐵帽。在原生带则分布着两种不同产状的矿体，一是产于泥砂質围岩中的以裂隙充填为主的陡矿体，一是产于碳酸質围岩中的平緩的似层状或扁豆状矿体。

①細脉浸染状的陡矿体，以产于白色高岭土化頁岩中之铅锌铜矿体为主，它们呈很陡的脉状、星点状及肉眼不易察見之微浸染状产出，脉石为石英，常伴随多量的黃铁矿，并与一定蝕变有关，故亦可視為似层状矿带。矿带总的倾向为北东东，傾角 $10-30^{\circ}$ ，含矿品位一般較低，且不稳定，以細脉状及浸染状矿石为主，局部呈囊状或致密块状。

②比較平緩的似层状或扁豆状矿体，以产于灰岩中的含銅磁黃鐵矿及含銅黃鐵矿以及产于灰岩頁岩間的铅锌矿为代表，前者为似层状，后者为扁豆状，二者均沿层理交代，倾向北东东，傾角 $10-30^{\circ}$ ，局部較陡，矿层稳定，延展幅度很大，以致密块状硫化矿石为主，

浸染矿石次之。

2. 矿体的形状及纵横变化

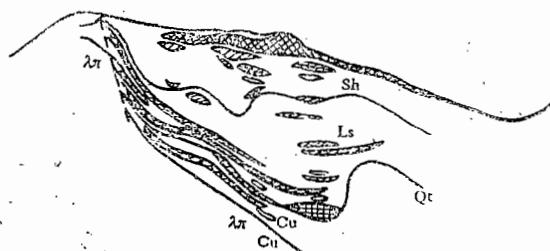
由于矿体受构造控制，总的來說，形状变化不大。如主要铜硫矿体，从剖面侧视，形似一镰刀；在沿走向的一定范围内，尚保持有此镰形。矿体厚度最大处适与向斜轴部一致，西侧延續較为稳定，厚度逐渐減小。矿体沿走向变化較小，在相邻剖面线上变化不大，但頂底板界綫大致呈波状曲折。

鉛鋅矿体及北部之单个銅硫矿体，均呈較大的扁豆体或透鏡体出現，一般中厚邊薄，沿走向延續較长，順傾斜延續較短，往往在相邻剖面及中段即很快尖灭。

頁岩中之鉛鋅銅矿体，一般沿走向延續較长，沿傾向变化較大，其中最大矿体沿走向延續达数百米，但变化很大，多呈豆莢状产出，其变化如图 3,4,5,6 所示。

3. 矿带分述

① 鉄帽：鉄帽呈似层状平鋪于矿床上部。



图例 ■ 褐鐵矿体 ■ 銅矿体 ■ 鉛鋅矿体
图 3 矿区南部礦体横剖面示意图

图 3 矿区南部礦体横剖面示意图

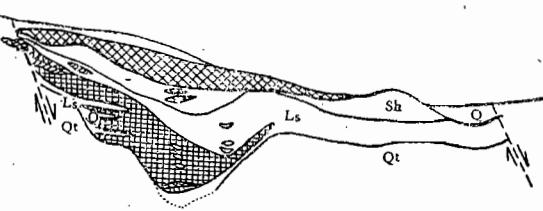


图 4 矿区中北部礦体横剖面示意图

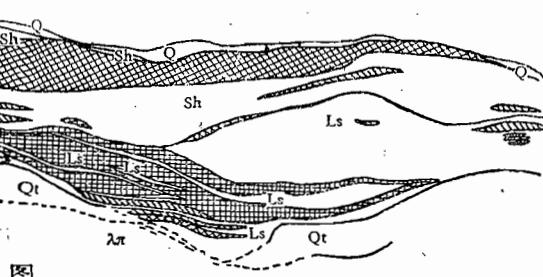
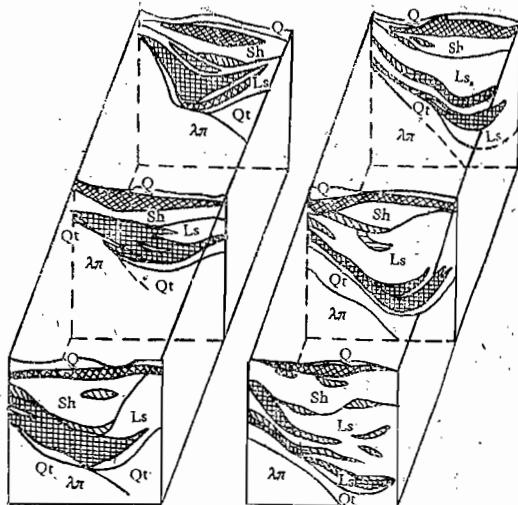


图 5 某礦区地質縱剖面示意图



图例 ■ 褐鐵矿体 ■ 銅矿体 ■ 鉛鋅矿体
图 6 矿体形状变化立体示意图

② 第一矿带：本矿带由产于頁岩中的鉛鋅銅矿体組成，其中含少量氧化矿，矿体厚度变化較大，多集中在矿区的中南部。

③ 第二矿带：本矿带为产于頁岩与灰岩交界处或其附近之扁豆状鉛鋅矿体，它沿围岩层間交代产出，厚度纵横变化較大，鉛鋅品位高，随厚度变化而异，組成矿物以方鉛矿、閃鋅矿、黃鐵矿为主，常組成致密块状矿石，亦有呈相互混染及条带状产出者，間見黃銅矿及磁黃鐵矿，富矿与围岩有明显分界，貧矿則呈过渡現象。

④ 第三矿带：本矿带主要以产于灰岩中的含銅黃鐵矿及含銅黃鐵矿为主，矿体呈多层次，均沿层理交代产出，形成許多由迭置矿体所組成的大矿带。围岩均有不同程度矽化，矿体厚度大，矿层稳定，含銅品位較均匀。矿石多为致密块状，次为浸染状及条带状，本矿层中及其底部常夹有鉛鋅矿包体，鉛鋅矿多呈透鏡体产出，鋅比鉛富，有时则仅为鉄閃鋅矿。除上述鉄帽及三个主要矿带外，在深部石英岩、石英班岩中，也常見有石英脉型的裂隙充填銅鉛鋅矿体。这种矿体以含黃鐵矿多为其特征，但多零星分布。

4. 矿床的氧化带

① 氧化带的分布 矿床的地表氧化带极为发育，且与岩性、构造及地下水有密切关系。由于地下水位多隨向斜起伏，故向斜轴部之含矿頁岩氧化甚為强烈，且其氧化深度也愈大。

矿床上部复蓋着一层厚度較大的鉄帽，其下依次为銅鉛的氧化带、銅鉛鋅混合带，最后并过渡到原生带。

氧化带多集中于矿区中南部，氧化程度以第一矿带及其上面迭置之黄铁矿体最为强烈，第二矿带之铅锌矿局部亦有氧化现象；第三矿带之含铜硫铁矿，由于埋藏较深，基本上无氧化象征。

②氧化地段中铅锌铜各类矿石之比例 根据现有资料统计，氧化地段的矿石中以锌的混合矿及铅的氧化矿所占比例最大。其次为铜的氧化物。如以氧化地段的各类矿石之和为100%，则其比例为：

氧化铜	12.4%	硫化铜	5.1%
氧化铅	23.2%	混合铅	8.7%
混合锌	27.7%	硫化锌	22.9%

应当指出，根据一般理论，闪锌矿的氧化和溶解应该是比较快的。在硫化矿石中，锌是最先被氧化的矿石。从上列数值看来，锌的氧化程度似乎缓慢，而铜铅似乎加剧。关于这一点，笔者有以下几点意见：

a. 因闪锌矿在氧化带条件下易于分解流失，但常

残存有遗留下来的硫化物的半氧化矿石，其中闪锌矿的相对数量远远不符合其原来含量，故初步认为，闪锌矿及其他共生矿石的氧化已趋中末期阶段，大量的闪锌矿石已受氧化流失，故上述氧化程度之比值，只能适用于工业参考数据，而不能真实说明其氧化程度。

b. 铜的硫化物氧化后，主要产生硫酸铜，在硫酸和部分硫酸铁的溶液中，硫酸铜不起变化，且常呈可逆反应： $2\text{CuSO}_4 + 2\text{FeSO}_4 \rightleftharpoons \text{Cu}_2\text{SO}_4 + \text{Fe}_2(\text{SO}_4)_2$ ，故其持续时间较长，在条件良好的情况下，常形成次生富集，故其氧化矿石较多。

c. 铅的硫化活跃程度较锌铜差，虽也有某些程度上的失散，但基本上可以近似地代表原来的含量。

③氧化带之矿物 主要由褐铁矿组成之大量铁帽，为矿区氧化带之主要矿物，其次如黄钾铁矾、胆矾、孔雀石、铅矾等，分布也比较广，但锌之氧化物则可能由于不稳定而不多见（见表1）。

表1 金属矿物成分及氧化矿物分布表

带	分 布 情 况			备 注
	主 要 矿 物	分 布 较 广 的 矿 物	稀 有 矿 物	
氧化矿石带	褐铁矿、黄钾铁矾、胆矾、孔雀石、铅矾	水锌矿、赤铁矿、针铁矿、铅铁矾、石膏、铜蓝	斑铜矿、铅丹（？）菱锌矿、白铅矿、菱铁矿	每一栏的矿物大致是以数量多少的次序先后排列的
表生硫化矿石带	白铁矿、胶状黄铁矿			
内生硫化矿石带	磁黄铁矿、黄铁矿、黄铜矿、闪锌矿、方铅矿	白铁矿、白钨矿	磁铁矿、毒砂、黝铜矿	

④铁帽之分布及含矿性 铁帽呈残积及坡积出现，残积铁帽即硫化矿体氧化带之产物，故其南北延展方向适与矿体分布相吻合，且迭置于主要矿带之上，呈似层状及扁豆状，其中最大一个铁矿体分布于矿区中部。

矿石类型主要有两种，即致密块状和疏松状褐铁矿，前者比重大，含铁品位高，一般达50%左右，见于页岩层位中，后者比重小，含铁40%左右，局部品位亦高，见于砂岩及石英岩层位中，两种铁帽均在不同程度上含有铜铅锌及其他有益或有害元素（参看表2）。

表2 有益及有害元素平均含量统计表

矿石类型	有益元素%		有害元素%					备注
	铜	锰	铅	锌	硫	磷	二氧化矽	
致密块状铁帽	0.154	0.073	0.0875	0.161	0.265	0.067	7.8	约占总储量65%
疏松状铁帽	0.31		0.22	0.175	0.121			约占总储量35%
平均含量	0.187	0.073	0.117	0.164	0.20	0.067	7.8	以储量加权法求得

图7是一张铁与硫、磷、二氧化矽品位关系曲线图。从这张图中可以看出，铁与二氧化矽的含量呈消长关系，含铁愈高，二氧化矽则愈减少。与硫、磷则呈两极低中间高的曲线出现。从含铁量低的一端可以看出，硫、磷是随着含铁量增高而增高，也就是说原生矿石中

之硫、磷是与铁的含量成正比的，从含铁量高的一端看，则硫磷与铁之含量比呈消长关系出现，这是由于铁的次生富集及硫磷相对减少或失散所致。

⑤对铁帽成因的探讨 铁帽的分布，受硫化矿带的分布，岩性及构造等因素所控制。根据铁帽中常有

黃鐵矿包裹体及各种硫化矿物氧化后残存之网格状结构以及铁矿中含较多的铜铅锌硫等元素，都足以证明它是为硫化矿床之氧化带。褐铁矿石中铁之主要来源于黄铁矿，次为磁黄铁矿，黄铜矿也可能供给少量铁质。

在上部页岩中赋存的含量丰富的以黄铁矿为主的硫化矿物，经氧化作用后，形成硫酸和析离的硫酸亚铁，

硫酸的存在加速了黄铁矿的氧化，而硫酸亚铁由于不稳定，而变成硫酸铁，硫酸铁在水中溶解而成胶状氢氧化铁，最后再由氢氧化铁脱水作用而形成褐铁矿，在脱水之后，有时生成含不同数量吸着水的一水化物（针铁矿），脱水作用再继续进行，则产生赤铁矿或水赤铁矿。在水分充裕的情况下，赤铁矿亦可还原成褐铁矿。

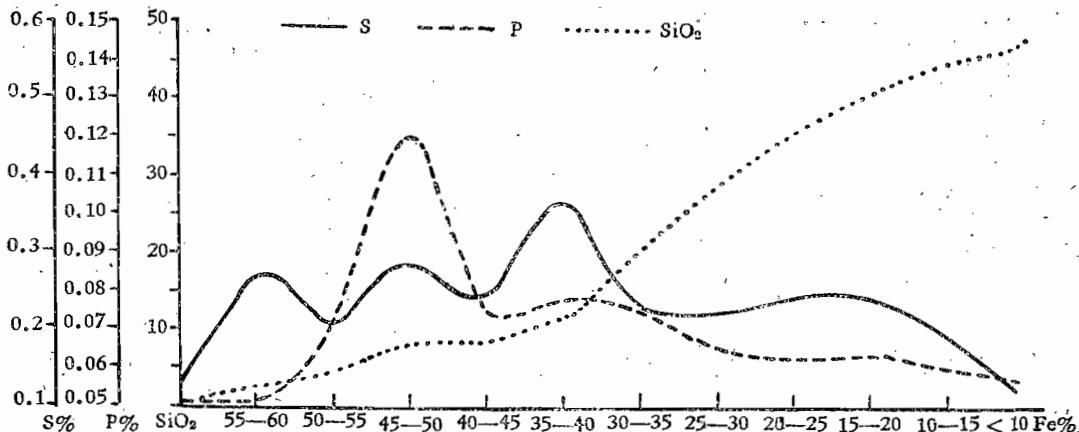


图7 铁与硫、磷、二氧化矽品位关系曲线图

丁、矿石类型及组织结构

1. 矿石类型及共生组合

关于矿石类型及共生组合请参看表3。

2. 矿石构造

①块状构造 块状构造主要由交代灰岩之硫化矿石组成，局部见于页岩、石英岩及石英斑岩，矿石中除硫化矿物外，偶见交代残余之围岩及早期生成之非金属矿物，且常以包裹体出现，主要金属矿物及分布如下：

a. 第II矿带：

(a) 方铅矿、闪锌矿石：由块状粗粒集合体组成，有时呈单一矿石出现。

(b) 方铅、闪锌、黄铁矿石：由块状中——粗粒集合体组成。

b. 第III矿带：

(a) 含黄铜矿之磁黄铁矿矿石；并常含有黄铁矿，由块状粗粒集合体组成。

(b) 含黄铜矿之黄铁矿矿石，由块状细——粗粒集合体组成。

(c) 黄铁矿、方铅矿、闪锌矿、黄铜矿矿石。

(d) 闪锌矿、磁黄铁矿矿石。

②浸染状构造 在此构造中，围岩以石灰岩及页岩为主，次为石英岩（砂岩）、石英斑岩。这种构造的特

征是矿体内包含有大量的围岩，且矿体与围岩呈渐变关系。矿物的分布情况如下：

a. 第I矿带：主要为细脉浸染状铜铅锌矿。铜铅锌的硫化矿物及氧化矿物呈星点状及细脉状（可以细小到肉眼不易察辨的程度）。各矿种的比例变化较大，并常与黄铁矿共生，其围岩为页岩。

b. 第II矿带：以黄铁矿、方铅矿、闪锌矿及黄铜矿为主，成细粒散布于围岩中，但成矿作用较弱，因而金属矿物周围仍保留大量未交代的围岩及脉石矿物，围岩多为泥质灰岩及页岩。

c. 第III矿带：本矿带亦为块状矿石周围之成矿作用较弱部分。

(a) 磁黄铁矿、黄铁矿、黄铜矿矿石浸染于矽化、矽囊化灰岩中，部分呈平行条带状浸染。

(b) 黄铁矿、黄铜矿矿石浸染于深灰色绢云母化灰岩中。

(c) 黄铁矿、方铅矿、闪锌矿、黄铜矿矿石；有时也含有磁黄铁。它们常以混染状分布于磁黄铁矿石底部之矽化、矽囊化灰岩中。

(d) 闪锌矿、磁黄铁矿矿石，此种矿石的数量极少。

③条带状构造 在灰岩中矿体大致沿层理交代，部分矿石因而保存了沉积岩的原来层理，未完全交代部分则呈条带状，有的由于矿石种类不同，不同矿石亦相间形成条带，前者常见于浸染状硫化矿石中，后者常见于细、中粒方铅闪锌黄铁矿石中。

a. 方铅矿、闪锌矿、黄铁矿与围岩呈平行条带状，及矿石

表3 矿石类型及共生组合表

含矿层位	矿石类型	矿体产状	与空火间成关系的岩系的	矿物共生组合				围岩		分布地段		矿石数量	
				矿石矿物			脉石矿物		种类	蚀变	水平	垂直	
				主要矿物	次要矿物	矿物生成次序	主要矿物	次要矿物					
第I矿带	细化及浸染化状硫石	沿细脉定状层位呈	局岩发育部接触石处英特别斑别	方铅矿 闪锌矿 黄铁矿	黄铜矿、褐铁矿、菱铁矿、水锌矿、胆矾、铅矾、孔雀石	黄铁矿→黄铜矿→闪锌矿→方铅矿→各类氧化矿	石英 高岭土 绢云母	方解石	页岩	高岭土化 绢云母化 黄铁矿化 褐铁矿化 (少)	矿区南部	上部	中等
第II矿带	浸染至致密硫化矿石	沿层理呈透镜状	不明显	方铅矿、闪锌矿、黄铁矿	黄铜矿、毒砂、白铁矿、铜蓝(?)	黄铁矿→黄铜矿→闪锌矿→方铅矿	石英	绢云母 绿泥石	页岩至石灰岩	高岭土化 绢云母化 绿泥石化 砂化(局部)	南部	中部至至上部	主要铅锌矿体局部
第III矿带	不规则状扁豆体	沿层理似层状	显	闪锌矿 黄铁矿	黄铜矿、方铅矿、毒砂、磁黄铁矿(少)	黄铁矿→磁黄铁矿→闪锌矿→黄铜矿→方铅矿	白云石	方解石	英灰岩	矽囊岩化 碳酸盐化	中部至中部	中部至中部	主要铜矿体
第IV矿带	沿石英斑岩体富集	不规则地产在磁黄铁矿中	不显	黄铁矿 黄铜矿	黄铜矿	黄铁矿→黄铜矿	石英、绿泥石、矽囊岩矿物	方解石	石英	砂化 矽囊岩化 绢云母化	中部至下部	下部	重铜矿要体
致密块状硫化矿石	透镜状在磁黄铁矿中	明	磁黄铁矿、黄铁矿、黄铜矿	闪锌矿、铁闪锌矿	黄铁矿→磁黄铁矿→闪锌矿→黄铜矿	石英及各种矽囊岩矿物	方解石	灰岩	砂化	中部至下部	少		
不规则地产在磁黄铁矿中	不显	黄铁矿 黄铜矿	方铅矿、闪锌矿、黄铁矿	磁黄铁矿、黄铜矿	黄铁矿→磁黄铁矿→闪锌矿→黄铜矿→方铅矿	绢云母	绿泥石	页岩	矽囊岩化 绿泥石化	中部至下部			
石英岩、石英斑岩	细脉状及小透镜体	显	在石英斑岩形变大的地方	闪锌矿、磁黄铁矿	黄铁矿、黄铜矿	磁黄铁矿→黄铜矿→闪锌矿	黄铁矿→黄铜矿	方解石	石英砂岩	重结晶化 绢云母化	西下部		
表生矿带	氧化矿	似层状	不明显	方铅矿、闪锌矿、黄铁矿	黄铜矿	黄铁矿→黄铜矿	黄铁矿→黄铜矿	方解石	石英	高岭土化 绢云母化	南部	上部	大铁量 矽矿
					赤铁矿、铅矾、黄铁矿、胆矾、白铅矿、针铁矿		石英	绢云母 粘土矿物			南至中部		

相间组成条带状。

b. 磁黄铁矿、黄铁矿、黄铜矿沿灰岩层理交代后，矿石与围岩平行相间，呈清晰条带状，而条带间又常有金属矿物浸染。

④脉状构造 含矿石英脉与后期形成之金属矿脉

穿插于岩石或早期成矿的矿体中，前者以含铅锌铜的黄铁矿石英脉出现于矽化页岩中，后者常见方铅矿、闪锌矿、黄铜矿呈细脉穿插于黄铁矿及磁黄铁矿内，有时亦见于围岩中。

⑤斑点状及团块状构造 a. 早期成矿矿物呈团块

状的交代残余留在后期矿物中，如磁黄铁矿中常见的残余黄铁矿。b. 后期成矿矿物对早期矿物只作了部分的交代，使此种新生矿物呈团块状或斑点状出现在早期矿物中，如磁黄铁或铅锌矿石中之黄铜矿。

⑥星点状构造 在各种围岩之矿化边缘，多种金属矿物（尤其是黄铁矿）常呈大量星散状存在，而在不利于交代成矿岩石内（如石英岩、石英斑岩等），则成为金属矿物存在的主要形式。

⑦表生构造 由各种硫化矿物氧化成褐铁矿，常为乳状、网格状、多孔状、裂纹状、角砾状、土状、致密块状。

3. 矿石结构

①自形结构 如方铅矿、黄铁矿，后者有时呈粒状。

②半自形结构及他形结构 晶体发育不良或无明显结晶，前者如闪锌矿及部分黄铁矿，后者如黄铜矿及磁黄铁矿。

③交代残余结构 早期矿物被晚期矿物所交代，呈溶蚀状被包裹在晚期矿物中，如黄铜矿以残余结构被包裹在磁黄铁矿及闪锌矿中。

④固溶体分解乳浊状结构 部分闪锌矿与黄铁矿、磁黄铁矿呈固溶体分解，黄铜矿、磁黄铁矿在闪锌矿中呈乳浊状散布。

⑤球粒结构 此种结构主要见于胶状黄铁矿中，由胶凝体的胶溶体凝结而成。

⑥胶状结构 磁黄铁矿的胶状体呈圆环及他形状弯曲，此外，并有表生的胶状结构出现在褐铁矿中。

⑦文象结构 当黄铁矿被包围在磁黄铁矿中时出现文象结构。

⑧压碎结构 矿物晶体受压应力作用遭到破坏时就形成这种结构，它主要出现在黄铁矿中。

戊、矿物生成次序及世代划分

生成次序及世代划分请参看表4。表中所列成矿阶段基本上与由高至低的成矿温度一致，但鉴于若干高温的矽酸盐矿物（如柘榴子石、绿帘石等）及高温金属矿物（如磁黄铁矿、白钨矿等）均出现于第二成矿期，所以该期之成矿温度也有可能反而高于第一成矿期（？）。常见的主要金属矿物生成次序如下：黄铁矿→磁黄铁矿→闪锌矿→黄铜矿→方铅矿。

己、铜、铅、锌的平均含量关系

铜与铅锌矿之分布无论沿水平方向或垂直方向均呈互为消长关系，而在品位的变化上，铜是由南向北渐次增高，它与黄铁矿相适应，并与磁黄铁矿相对消长，

矿物名称	第一成矿期	第二成矿期	第三成矿期	成矿期后	表生
	(黄铜黄 铁矿期)	(黄铜磁黄 铁矿期)	(铅锌矿期)		
黄铁矿	●				
黄铜矿		●			
闪锌矿		●			
石英		●			
绢云母	●				
方解石					
叶腊石					
绿泥石		●			
磁黄铁矿		●			
方铅矿		●			
白钨矿		●			
绿帘石		●			
柘榴子石					
透辉石					
榍石					
矽灰石					
符山石					
透闪石		●			
斜黝帘石					
阳起石					
萤石					
白云石					
金云石					
白云母					
黑云母					
蛇纹石					
叶绿泥石					
黝铜矿					
毒砂			●		
白铁矿					
沸石			●		
高岭土			●		
文石			●		
蛋白铅英石			●		
蛋白石			●		
重晶石			●		
褐铁矿					
白铅矿					
水锌矿					
胆矾					
黄铜铁矾					
铅铁矾					
赤铁矿					
针铁矿					
胶状黄铁矿					
孔雀石					
堇青石					
菱铁矿					

表4 矿物生成次序表

但对于铅锌，此点则不明显。

1. 沿垂直地表方向的变化 在沿垂直方向划分的三个矿带中，位于上部的Ⅰ、Ⅱ矿带以铅锌为主，铜的金属在其中仅占10—15%，但在Ⅲ矿带中，铜的储量则占该矿带的90%以上，成为铜的主要矿带，而在矿床近地表部分常赋存多量黄铁矿体，并大部分氧化成铁帽，因此形成明显的黄铁矿→铅锌矿→含铜磁黄铁矿或含铜黄铁矿的顺向垂直分带。

2. 沿矿床走向的金属含量变化 铜矿与铅锌矿沿走向呈互为消长的关系至为明显。在矿区南部，致密块状铅锌矿很发育，而单独的铜矿体则很少存在。在

矿区中南部为铅锌矿储量的主要分布地段，这里的铜矿体则层数多，厚度小，变化大。在中北部及北部，铅锌已仅局部偶然存在，但这里则是铜的主要分布区。

庚、围岩蚀变

矿区各种蚀变情况已在表3中表示出来，现在再将与成矿有关的主要蚀变列表如下：

表5 围岩蚀变与成矿的关系表

所属 矿带	围岩	蚀变种类及蚀变矿物	与成矿关系	分布地段	
				沿走向	垂直地面方向
I	页岩	高岭土化：高岭土，绢云母	为铅锌矿体主要围岩蚀变有关	南部	矿床上部
II	灰岩	弱矽化：石英	与铅锌有关	矿区各处	中上部
II	灰岩	绿泥石化：绿泥石	与铅锌有关	矿区各处	中上部
III	灰岩	矽化：石英、绢云母	与黄铜矿、磁黄铁矿有关	中部至北部	下部
III	灰岩	矽囊岩化：透闪石等多种矽囊岩矿物	与黄铜矿、磁黄铁矿有关	中部至北部	下部
III	灰岩	绢云母化：绢云母	与黄铜矿、黄铁矿有关	北部	下部

辛、矿床的成因类型

矿床受岩性及构造控制，矿体产状有陡的及平缓的两种，有用组分铅锌铜硫均达中、大规模，伴生有大

量稀有分散元素，矿体产于距火成岩较近的沉积岩层中，矿化普遍，蚀变标志明显，并见有各种不同类型矿石及蚀变矿物，综上情况，此矿床应属以碳酸质岩石为主要围岩的中、高温热液充填交代多金属矿床。