

中国地质学会  
第卅二届学术年会  
論文选集

矿床

(内部資料·注意保存)

中国地质学会編

中国地质学会  
第卅二届学术年会论文选集  
矿床

---

編輯者：中国地质学会  
出版者：中国科学技术情报研究所  
印刷者：北京市印刷一厂  
发行处：新华书店北京发行所  
订购：各地新华书店

---

1963年8月出版 本所统一编号：63-185  
定价：2.10元

## 編 者 的 話

1962年12月18日至25日中国地质学会召开了第三次代表大会暨第卅二届学术年会，年会上宣讀了論文285篇，为了广泛交流学术經驗，本会汇集了其中的180篇按专业分为地层、煤田地质；构造；矿物、岩石、地球化学；矿床；水文、工程地质、第四紀、地貌等五个专辑出版。这些論文大部分是詳細摘要，也有些是論文全稿，为了保存原文全貌起見，我們均按原稿付印。

此次論文选集的审查、編輯工作，承蒙在京各单位及有关专家大力协助，謹致深切謝意。

# 目 录

## 綜合及区域成矿理論

- 中国某些金属矿床的原生分带及其成因問題.....~~郭文彬~~ 1  
外生矿床陆源汲取成矿論.....叶連俊 11  
再論岩漿岩成矿专属性.....聞 广等 15  
关于成矿控制条件及成矿規律的几个重要問題的初步探討.....馮景兰 24  
河北涿源地区矿床地质的初步探討.....馮景兰 31

## 黑色金属

- 我国鉄矿工业类型及矿床評价的主要地质因素.....裴荣富 36  
滇中鉄矿带的成矿規律.....花友仁等 40  
东北某鉄矿区鞍山式富鉄矿的成矿特征.....李章大等 50  
福建砂卡岩型鉄矿成矿控制的地质条件.....潘廓祥等 59  
广西錳矿工业类型的划分及其分布主要特点.....茹廷鏞等 66  
关于鉻鉄矿成因类型的探討.....王述平 77  
某地台型鉻矿床成矿作用的物理化学原理.....曹荣龙 84  
我国硫化銅錳矿床的基本特征.....刘若新 95  
某硫化銅錳矿区矿体成因分类的初步探討.....鮑世强 99  
我国鈷土矿自然类型初步分类以及有关成矿富集和找矿勘探的几点認識.....鄺德火等 106  
苏联塔什克山鈷矿的矿床构造及矿床成因.....曾庆丰 115  
广东某变质岩型风化壳鈷土矿床的成矿富集規律.....施林道等 120

## 有色金属

- 某錫矿原生矿成矿作用的特点.....姚金炎等 130  
我国某錫矿区硫化矿床氧化带的研究.....何知礼 137  
广西砂錫矿的分类与找矿方向.....高志斌等 153  
从某地区輝鉬矿床的成矿作用中某些現象来討論  
含矿热水溶液的某些性质和侵染矿床的成因問題.....袁耀庭等 161  
貴州东部某汞矿区成矿构造控制因素的初步認識.....金耀华 165  
干旱及极端干旱气候下硫化物矿床氧化带发育特征.....涂光熾等 169  
試論云南砂頁岩銅矿.....李希勛等 178  
湖南水口山鉛鋅矿区成矿作用.....王晓青 190  
論某些有色金属生产矿山盲矿体矿化标志和找矿途径.....彭 觥等 194  
黑龙江省某鉛鋅矿床地质和成矿規律.....王恩远等 199

## 稀有金属

- 粵东某地花崗岩中鈉长石化、云英岩化作用及稀有元素成矿特点.....刘鼎昌 206  
某地云英岩化花崗岩及云英岩中鉍的成矿作用.....王中剛 216

我国某地云英岩型铍矿床中的铍矿物及其成矿过程·····	袁忠信	224
含褐钨钨矿花岗岩中钾长石化与成矿作用的关系·····	孔庆先	230
花岗伟晶岩中稀有元素矿化规律及影响矿化的几个因素·····	甘源明	237
某地碱性岩及其稀有元素矿化特征和评价·····	白 鹄等	242
某多金属矿床附生、分散元素的分布特征·····	刘义茂	253
论我国富锆的铅锌矿床氧化带工业类型的确定·····	林根芳	261
关于在铂、金砂矿区进行地质工作的一些意见·····	宋天锐	268
<b>非金属矿床</b>		
某地水晶矿床的形成与岩性、构造关系的初步探讨·····	黄兴根等	275
某地云母种属及成矿地质特征的初步研究·····	许殿琇等	284
硷性角闪石石棉矿床的成因类型及其地质特征·····	安三元	294
某区内生硼矿床的分类及其成矿特征·····	王秀璋	299
我国某地一个新类型硼酸盐矿床成因的初步研究·····	郑绵平	302
<b>普查勘探方法</b>		
提高物探、化探在普查金属矿时的地质效果·····	吴功建	312
关于确定金属矿床勘探类型及勘探网度几个问题的探讨·····	周秋兰	317

# 中国某些金属矿床的原生分带 及其成因问题

郭文魁

(地质部地质科学研究所)

## 一、緒 言

金属矿床的分带现象很早即为中国采矿的劳动人民所认识，管仲曾记载了这些经验的一部分，指出“山上有赭者，其下有铁。上有铅者，其下有银。上有丹砂者，其下有黄金”。可见二千多年前中国人民即注意了矿石的空间垂直分带，并用以指导采矿。

近年来，世界各国由于地球化学原生晕研究工作的进展，带状分布的事实增多，范围扩大，许多肉眼所不能见的矿化现象，可以通过地球化学的分析，有效的揭露出来；并可用以指导找矿，而且取得了一定的效果，如东北某铅锌矿盲矿体的发现，即是利用原生晕材料，根据带状分带的原理进行分析，而获得的结果。

内生金属矿床原生分带的理论，自从1902年斯柏尔提出假说后，国内外地质矿床学家进行了大量工作，概括起来有以下几种学说：(1)地热分带，(2)脉动分带，(3)沉淀分带，(4)渗滤分带，(5)时间分带，(6)离子化强度分带，(7)脉动-沉淀分带，(8)固定系数分带等，众说纷纭。这是在认识客观实际过程中的必然现象，是针对某些现象提供的一定解释，距离建立原生分带的系统的完整的理论，还有一段长远路程。各家论点在本质上可分为二方面，一方面是从形成分带的内部矿体出发，研究矿物沉淀，结晶的性质，变化与条件；另一方面是对形成分带的外在条件特别是构造裂隙的性质及变化出发，研究构造裂隙对成矿的控制作用。在实际矿床的形成过程中，外在构造因素与内在矿液因素是密切联系而相互作用的，外因通过内因起作用才能表示出分带的变化。

基于上述认识，作者主要根据中国四个金属矿区的已有资料，引用国外有关文献，从构造条件，围岩性质，变质及蚀变程度，矿物生成阶段及矿石建造等几方面相互结合，比较分析，以讨论矿床原生分带的一般成因问题。但由于资料的局限性及理论水平有限，认识还不免片面。希批评指正。

## 二、中国某些金属矿区原生分带的实例

### 1. 某铁铜矿区 (表1, 图1)

此矿床为一接触交代型铁铜矿，矿体分为二种，一种是陡倾斜矽嘎岩中的柱状或囊状矿体，原生分带不显著或者完全不存在；另一种是沿层间裂隙所形成的似层状矿体，自石英闪长岩体向外，表现为矿石建造逐渐过渡的渐变性分带，接近侵入体者为磁铁矿-矽嘎岩，向外依次为黄铜矿-磁硫铁矿，黄铜矿-黄铁矿，在剖面中亦显示了硫化物在上氧化物在下的相

似垂直分带，在更远的灰岩中还有方铅矿之存在。磁铁矿-矽嘎岩及黄铜矿-磁黄铁矿建造一般存在于接触变质带矽嘎岩的外侧与大理岩的过渡带内，黄铜矿-黄铁矿建造均产在大理岩带内，不过，大理岩中的变质矿物有所变化。較晚期生成的脉状黄铜矿-石英建造除叠置在上述黄铜矿-磁黄铁矿建造以內的各种建造的矿体上以外，是延伸到内接触变质閃长岩中，形成一种特殊分带。在垂直分带上，亦显示了硫化物矿石在上、氧化物矿石在下的现象。

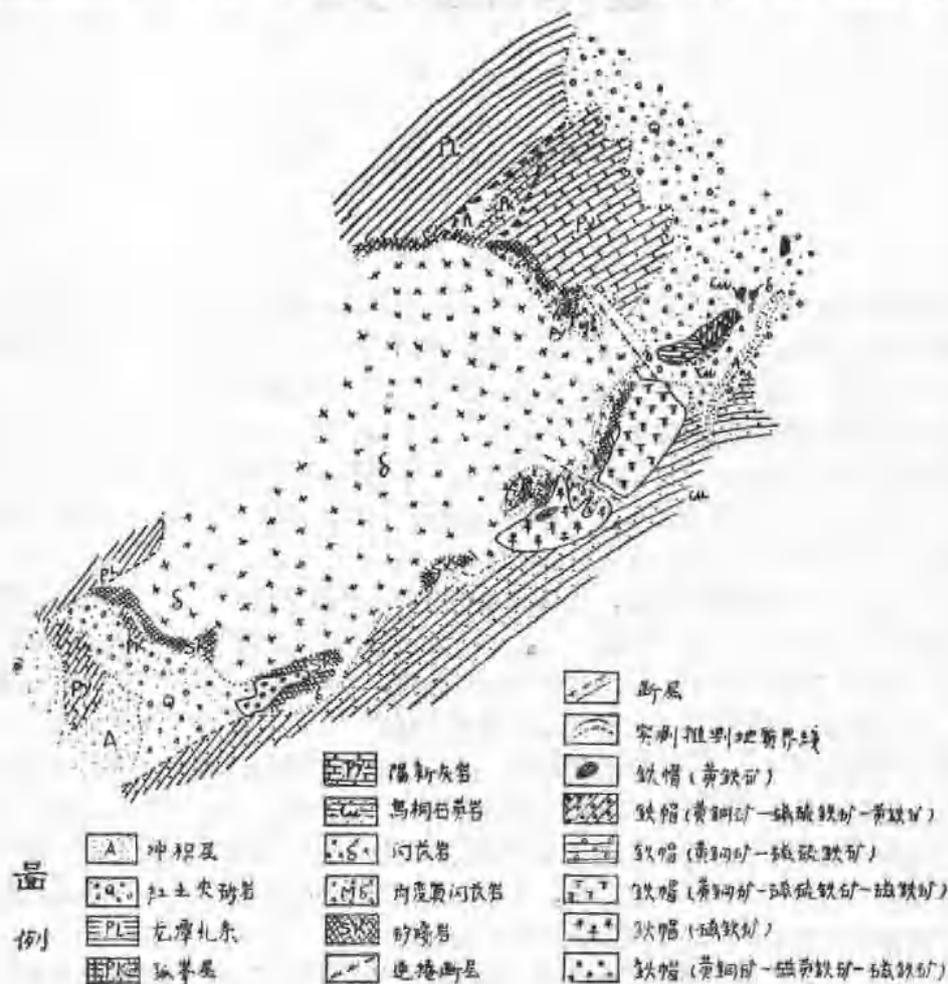


图 1 某鉄銅矿区地质略图

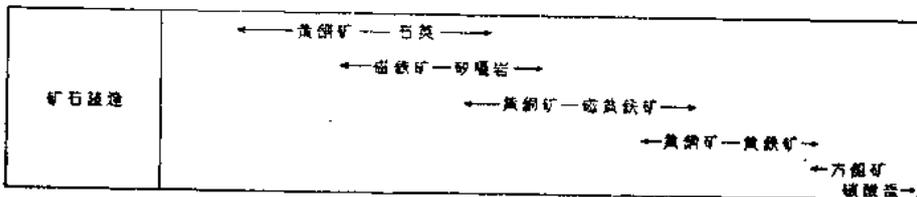
从成矿阶段上分析，在石英閃长岩侵入体形成以后亦即岩浆期以后，可概括分为四个阶段。这就是(1)硅酸盐阶段；(2)氧化物阶段；(3)硫化物阶段及(4)碳酸盐阶段。

硅酸盐阶段中由于石英閃长岩体的热力变质作用，使石灰岩发生蠕动变形，再结晶及褪色等现象，灰岩中的燧石、鎂质、泥质与鈣质相互結合在不同地区再结晶成砂灰岩，橄欖石(蛇紋石)及透輝石等。接近岩体的围岩通过双交代作用而形成交代型的块状矽嘎岩，最后，双交代作用所产生的残余溶液，穿插于接触带附近的已經固結的内变质閃长岩及矽嘎岩裂隙中形成矽嘎岩脉。因此，在硅酸盐阶段中，结晶的过程表现为向接触带收敛的迹象。

氧化物阶段除生成磁铁矿赤铁矿外，还析出酸氧根矿物如白鎂矿及含水矽嘎岩矿物如阳起石綠帘石等。这一阶段与硅酸盐阶段之間沒有显著的分断。

表 1 某铁铜矿区矿物生成阶段矿石建造及分带综合表

矿物生成阶段	岩石相带	闪长岩	内闪长岩	砂 砾 岩		结 晶 大 理 岩			石灰岩
				以石英为主	以绿帘石为主	含绿帘石 (具蠕动变形)	含透闪石	硫酸盐类 品缺失	
硅 酸 盐 阶 段	硅灰石					////			
	透闪石					----	////		
	方柱石								
	透辉石①					----			
	石榴石②					----			
	符山石					----			
	透辉石③					----			
石榴石④					////				
氧 化 物 阶 段	磁铁矿			----	////				
	镜铁矿			----	----				
	绿帘石			----	////				
	阳起石			----	////				
	白铁矿			----	----				
	含铜白铁矿			----	----				
	铜黄铁矿①			----	----				
矿 化 阶 段	石英①			////	////	----			
	辉铜矿			----	----				
	铜石②			////	////	----			
	蛇纹石			----	////	----			
	沸石			----	////	----			
	绿泥石③			----	////	----			
	水绿石			----	////	----			
	磁黄铁矿			----	////	----			
	黄铁矿④			----	////	----			
	毒砂			----	----				
	铁闪铜矿			----	////	----			
	黄铜矿⑤			////	////	----			
	石英⑥			////	////	----			
	铜云母⑥			////	////	----			
	绿泥石⑦			////	////	----			
高岭石			////	////	----				
黄铁矿			////	////	----				
黄铜矿			////	////	----				
方铅矿			----	----				////	
铜黄铁矿⑧			----	----				////	



注：——大勇 //少勇 ----微勇

氧化物晶出之時及晶出以後，開始並逐步擴大了硫化物的沉澱，以磁黃鐵礦及黃鐵礦為量最大，而部分黃銅礦常在磁硫鐵礦中呈固溶分結相。硫化物存在的地段，在不同圍岩中形成了不同的熱水蝕變礦物。在硫化物階段中有一顯著的間斷，表現為後期含銅黃鐵礦石英脈穿插於前期形成的礦體之中。前期的硫化物沉澱中心有逐步向接觸帶以外遷移之趨現；後期硫化物特別是黃銅礦-石英建造表現逐步退縮到岩體之內。而方鉛礦之沉澱則遠離岩體。

最後，為碳酸鹽之沉澱。

總的看來，礦化的範圍隨着結晶的進展逐漸擴大，而不同礦物晶出的中心則有的前進，有的後退，從而在礦石建造上表現為帶狀分布。這種分帶現象在中國及蘇聯烏拉爾某些其他鐵銅礦區亦有相似之處，表現為硫化物在外或上，氧化物在內或下；銅在外或上，鐵在內或下。

### 2. 某錫多金屬礦區 (表 2)

這一礦區為圍繞着黑雲母花崗岩生成的錫石硫化物礦床，花崗岩體及岩鍾有的出露地表，有的隱伏地下約 200—700 米。礦石分為二種主要類型，一種為錫石-石英建造，產在花崗岩體的邊緣相斑狀花崗中的裂罅中，生成的錫石粒度較大；一種為錫石-硫化物建造，沿斷層、節理及層間裂罅從花崗岩與石灰岩的接觸帶開始一直斷續分布很遠，以至接近地表。礦體呈似層狀、筒狀及脈狀。礦石建造從矽噶岩經大理岩到最遠之石灰岩亦有顯明的遞變，其順序為：(1) 錫石-矽噶岩；(2) 錫石-电气石-硫化物；(3) 錫石-綠泥石-硫化物；(4) 錫石-方鉛礦-閃鋅礦等。作為這一礦區主要氧化物的錫石，雖然分布普遍，但其富集地段與电气石與螢石有密切的聯繫。

礦化的順序亦分為上述四個階段，礦化範圍由氧化物階段開始驟然擴大，而不同硫化物晶出的中心逐漸向外遷移。水平分帶與垂直分帶的性質完全一致。

### 3. 某銅鉛鋅多金屬礦區 (表 3, 圖 2)

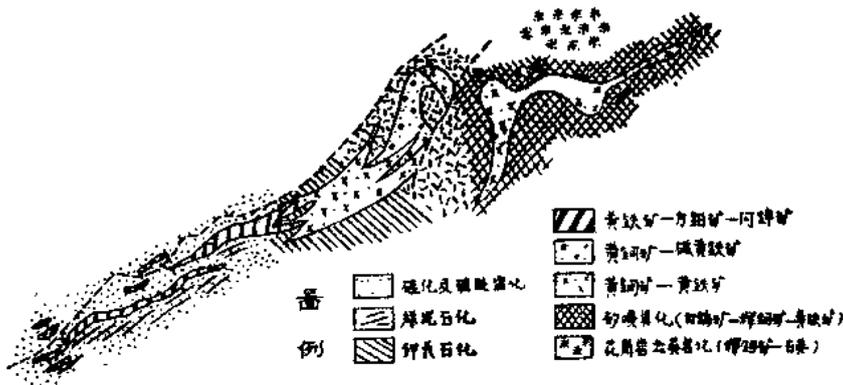
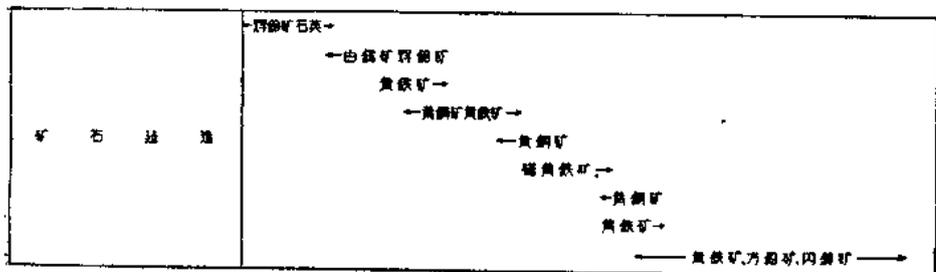


圖 2 某銅、鉛鋅多金屬礦區蝕變及礦化分帶略圖

這一礦區是沿着聯通一個花崗閃長斑岩體的斷層，在微白雲質泥灰岩及白雲質灰岩中所形成的多金屬礦床。自花崗閃長斑岩沿著斷層向外，圍岩遭受不同性質的蝕變，而在不同蝕變帶中形成了不同礦石建造。岩體本身的上部強烈雲英岩化，中部為含輝鋅礦及錫石的石英脈，下部輝鋅礦脈密集，中、下部的脈壁亦顯示雲英岩化。岩體附近的灰岩已矽噶岩化，其中含輝鋅礦，黃鐵礦及白鎢礦，外側矽噶岩中並含有黃鐵礦黃銅礦礦體。更外圍岩變為透閃石陽起石化的大理岩，其中含有黃銅礦磁黃鐵礦層狀礦體；再向外則為以鉀長石化為主的大理

表 2 某銅鉛鋅多金屬礦區礦物生成階段礦石建造及分帶綜合表

礦石礦物生成階段	原 岩	斑狀花崗閃長岩	微白云質泥灰岩及微白云質灰岩			
			粗英岩類	雲英岩	矽 噁 岩	結 晶 大 理 岩
矽 噁 岩	石榴石 透輝石 符山石					
雲 英 岩 階 段	綠帘石 綠長石 磁鐵礦 白云田 石英 錳 石 輝 鈦 石 透閃石—阳起石 磁鐵礦 白鐵礦 赤鐵礦					
微 晶 大 理 岩 階 段	絹云田 黃鐵礦 螢 石 滑 石 紅 輝 綠 石 雲 母 白 鐵 礦 綠 泥 石 磁 鐵 礦 綠 鈦 礦 輝 鈦 礦 閃 鋅 礦 閃 鋅 礦 高 錳 錳 礦 磁 鐵 礦 錳 鈣 礦 輝 綠 石 方 鉛 礦 石 英 黃 鐵 礦 磁 鐵 礦 黃 鐵 礦 閃 鋅 礦 方 鉛 礦 綠 泥 石					
泥 灰 岩 階 段	白云石 菱鐵礦 方解石 石 膏					



註解：——常見 ——少見



或黄玉化。云英岩化部分的上段其近脉壁的部分以云母为主，下段则以石英为主，有的亦称石英化；脉之下部主要为鹼性长石化。矿脉中的主要矿石在顶部一般为錫石-石英建造，局部含綠柱石較多；向下逐渐过渡为黑錫矿-石英建造，并含少量輝鉬矿及輝鉍矿；下部则逐渐过渡到毒砂-黄銅矿-黄铁矿建造，伴生方鉛矿及閃鋅矿。

表 4 某錫矿区矿物生成阶段矿石建造及分带綜合表

岩 石 矿 物 生 成 阶 段	主 要 变 质 物	原 岩	斑 状 黑 雲 母 花 崗 岩		板 岩, 变 质 砂 岩	
		燧 石 岩 相	长 石 化	雲 英 岩 化		硅 化 錫 雲 母 化 等
		主要 变 质 物	正 长 石 (鈉 长 石)	石 英 (黄 玉)	浅 色 云 母 (电气 石)	石 英 錫 雲 母 綠 泥 石
氧 化 物 阶 段	正 錫 石					
	錫 石					
	錫 石					
	錫 石					
硫 化 物 阶 段	錫 石					
	錫 石					
	錫 石					
	錫 石					
毒 砂 阶 段	毒 砂					
	毒 砂					
	毒 砂					
	毒 砂					

矿 石 建 造	錫石(綠柱石)-石英
	黑錫矿(輝鉬矿)-石英
	毒砂 — 黄銅矿 — 黄铁矿
	(閃鋅矿 — 方鉛矿)

矿化的过程据胡受奚等研究先有长石化，再云英岩化。而氧化物如錫石即在云英岩化的过程中开始沉淀，又据吳永乐包家宝等实际观察，矿脉中矿物生成的顺序为錫石、黑錫矿、輝鉬矿、輝鉍矿、白錫矿，以后方有其他硫化物逐一先后晶出，最后为碳酸岩，因此，仍然保持了上述四个阶段的顺序，只是造成了逆向分带。

三、不同金属矿区原生分带的共性与特性

上述四个不同金属矿区均在矿石建造上表现了不同的原生分带现象。这些矿床都与中酸性岩浆岩侵入体有空间上的联系，矿化作用从接触变质开始到碳酸盐沉淀，間歇地持续进行，接触变质的初期阶段，岩体是变质作用的能力与物质直接来源，但自接触变质的后期阶

段开始(矽嘎岩脉), 矿化作用在一定阶段内, 逐渐向岩浆岩体以内发展, 以致岩体的边缘亦成为矿化的围岩了, 说明矿化的中心源自岩体的外缘向内退缩。但是主要成矿作用发生在无水硅酸盐矿物形成之后。

在整个成矿过程中, 脉石与矿石矿物的晶出是在不断的发展变化着, 但又可根据某些标志矿物的开始出现, 分为四个主要阶段。按其晶出的顺序从早到晚为:

(1) 硅酸盐阶段 ( $MSiO$ ): 如矽嘎岩矿物及碱性长石等, 这些矿物最初结晶者为无水矿物, 以后逐渐转变为含水矿物, 当含水矿物出现时, 即同时或相继产生了氧化物矿物。

(2) 氧化物( $MO, AMO$ )阶段: 氧化物表现为二种主要形式, 一种为单金属氧化物( $MO$ ), 如磁铁矿, 锡石等; 一种为酸氧根矿物 ( $AMO$ ), 如黑钨矿, 白钨矿。一般是前一种晶出较早, 而后一种晶出较晚。铁的单金属氧化物在中国另外一些铁铜矿区内还有磁铁矿, 假象赤铁矿, 赤铁矿(镜铁矿)及穆磁铁矿等, 其晶出的顺序有的为磁铁矿→假象赤铁矿→赤铁矿, 有的为赤铁矿→穆磁铁矿等。一般在  $AMO$  结晶阶段, 即可有某些硫化物如辉钼矿开始晶出。

(3) 硫化物阶段: 硫化物又分为单金属硫化物( $MS$  及  $MS_2$ )及复硫化物( $AMS$ )。  $MS$  代表辉钼矿, 磁黄铁矿, 方铅矿, 闪锌矿等;  $MS_2$  代表黄铁矿, 而  $AMS$  代表黄铜矿, 黄锡矿等。从现有四个矿区的晶出顺序看  $MS, MS_2$  较  $AMS$  晶出为早, 其中  $MS$  与  $MS_2$  之关系则有早有晚。

(4) 碳酸盐阶段: 主要为  $MCO$  如白云石, 方解石, 菱铁矿等。另外亦有  $MCO$  如重晶石及石膏等。而这一阶段亦可能伴随低温的蚀变矿物, 当碳酸盐结晶之时方铅矿仍有可能大量晶出。

以上是四个矿区所表现的主要成矿阶段, 在某一阶段内亦发现有小的间断, 可分为更小的段落。但还未发现大间断, 以致出现从硅酸盐开始的新的矿化。这说明各矿区都应属于同一期的矿化作用, 不过其间发生间歇的脉动。但是, 较晚一期脉动所首先晶出的代表矿物, 每较前一期脉动所形成的相矿物, 处于较低的沉淀序列, 因此脉动成矿作用仍受矿物沉淀序列的控制。

作为有用金属矿物中主要元素析出的顺序为  $Fe, Sn, W, Mo, Cu, Zn(Zn, Cu), Pb$ 。

三个矿区在矿物生成阶段及有用元素方面表现为顺向分带, 一个矿区为逆向分带。

另一主要共同之点是上述四个矿区中表现分带的矿体及矿床, 均生在裂隙之中。亦就是受构造的控制不同性质与大小的裂隙又形成不完全一致的分带现象。持续较远而又与成矿中心源相通的裂隙如钨多金属矿区的断层及铁铜矿区, 锡多金属矿区的层间裂隙等, 形成了较为清晰的分带, 且是顺向排列。局限在一定范围内的闭口裂隙如钨矿区的张裂隙则分带不清晰, 且是逆向。

围岩变质与蚀变的性质与不同类型矿石的形成亦有密切关系, 在二个矿区内矽嘎岩地段的外侧为氧化物及硫化物的混合矿石, 大理岩地段以硫化物矿石为主, 至灰岩地段则变为硫化物, 碳酸盐或硫酸盐的混合矿石。在一个矿脉中, 上部云英岩化地段氧化物矿石较多, 而至石英化及长石化的下部则以硫化物矿石为主, 而且碳酸盐增加。

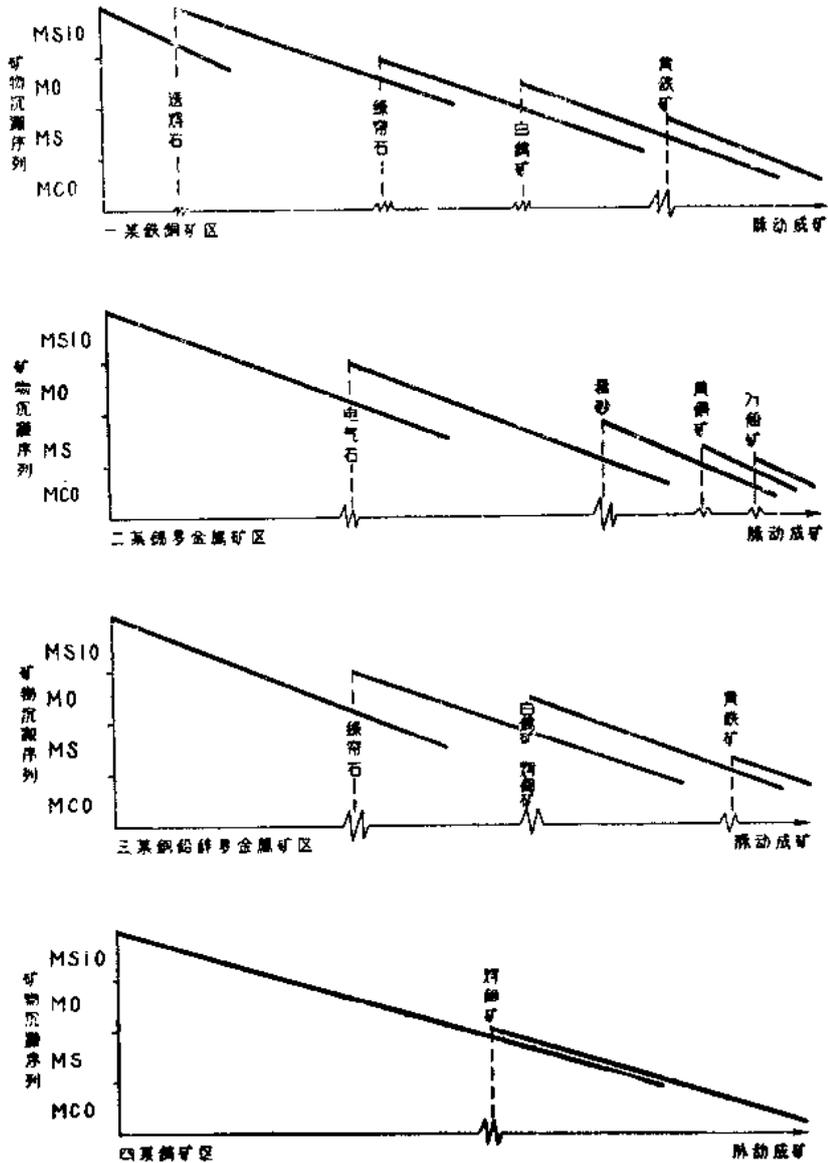
关于氧化物矿石的集聚与分散, 四个矿区表现有所差别, 二个矿区内磁铁矿, 锡石与白钨矿集中在矽嘎岩带的附近, 一个以锡为主的矿区, 锡石分散在从成矿中心至外缘的全部矿体中, 只有在电气石与萤石出现的地段比较富集, 另一个矿区锡石及黑钨矿则主要聚集在云英岩化最剧烈的地段。前二个矿区内萤石及电气石极少, 有的尚未发现。后二个矿区内除萤石

电气石大量出现外，还有黄玉等其他含有 B 及 F 的矿物。显示了 B、F 可能在原生分带中起着一定的作用。

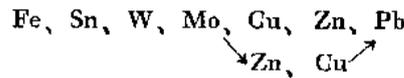
#### 四、原生分带成因的讨论

金属矿床的原生分带的事实应当加以肯定，但是各个矿床各有其特点，极为复杂多样，就四个矿区而言，都难以一个因素解释全面现象。若从其特性出发进行解释，将不能概括全面，若从其共性出发，在一些具体矿床的细节上必将遇到新的问题。这里只将四个矿区的共同问题进行一般的讨论。具体问题有待各矿区的进一步工作加以解决与发展。

表 5 矿物沉淀序列与脉动成矿的关系



(1) 四个矿区有用元素析出的顺序为:



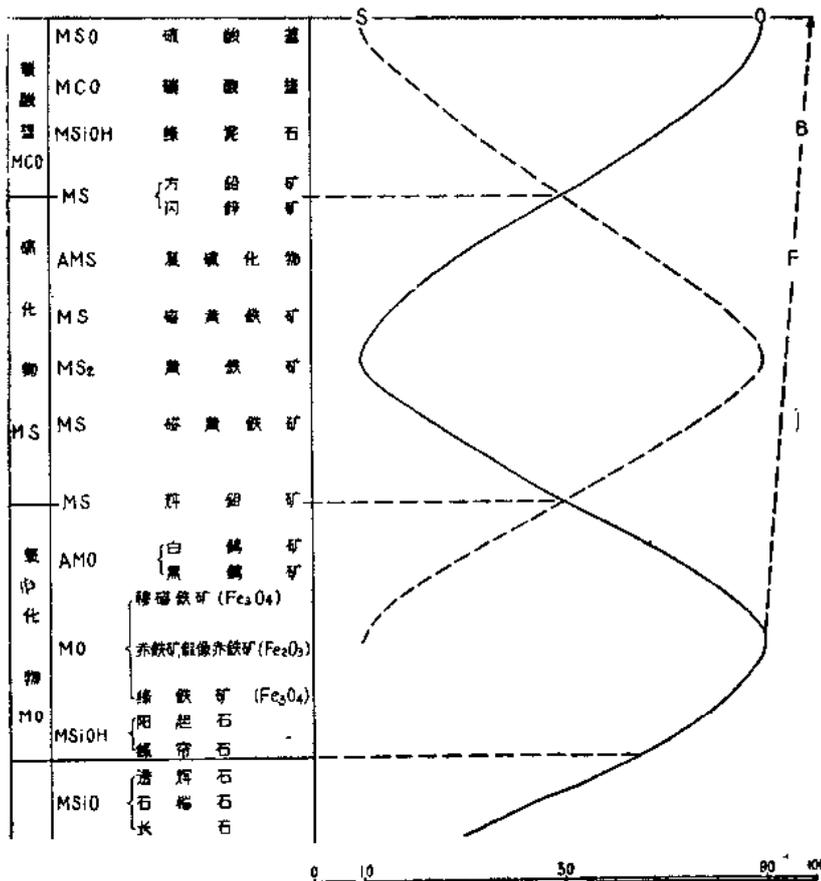
这与柏恩斯在“矿物分带的机理”一文中所计算的固定系数序列比较一致, 其固定系数如下:

金属	Mn	Co	Fe	Ni	Sn	Zn	Cu	Pb	Cd	Hg
固定系数	78	81	82	83	126	132	134	154	156	227

由于固定系数为离子化热与水解热的差数, 因此, 矿质的搬运必须是可溶的液态络离子。

(2) 外在条件通过内在因素起作用, 而矿液本身的发展, 分阶段的变化是形成原生分带的内在主导因素, 引用别傑赫琴论矿液中硫与氧的关系, 可解释由磁铁矿到黄铁矿的沉淀分带, 一开始矿液中氧多硫少, 后来温度降低, 矿液中的硫份增多, 沉积了硫化矿物, 最后氧的数量又有所增加, 这可能由于是接近地表的原因, 于是沉淀碳酸盐及硫酸盐矿物。同样的

表 5 硫氧相对比值在各矿物沉淀阶段的变化曲线



亦可引用这种关系解释其他三个矿区的分带。因而硫与氧是矿液发展中的一对矛盾, 最初矛盾的主要方面为氧, 逐渐转变成硫为主要方面, 最后氧又变为主要方面。(表 5)

(3) 矿液在气化阶段时, 其中若富含 F 及 B, 即可携带 Sn(SnF<sub>4</sub>) 沿持续裂隙至极远之处逐渐沉淀下来, 如在特定的闭口裂隙条件之下, 矿液可部分气化积集在裂隙上部, 下部仍保持液态, 发生汽液分聚作用, 而导致逆相分带。

(参考文献从略)

# 外生矿床陆源汲取成矿論

叶連俊

(中国科学院地质研究所)

## 一、引 論

关于外生矿床成矿理論的研究，近几十年来有了很大的发展，有着不同的理論和假說。这些不同的理論或假說的爭論和討論集中在成矿物质在搬运介质中的存在型式問題及引起成矿物质发生沉淀的物理化学条件問題。已有成矿学說的总的趋势认为外生成矿的基本环节是溶液搬运化学分异。A. M. 貝特曼将外生成矿的过程具体为下列公式：

触源区岩层的风化→溶解→搬运→沉积→固結→石化。П. M. 塔塔林諾夫在其“矿床成因論”一书中也有类似的說明。但这一公式化的概念，付諸实践，矛盾迭出。这一概念显然是把从搬运介质中沉积物的形成，脱离空間与時間視为物质表生运动的終結，其以后的变化只是物态上的固結与石化。这就无异把物质表生运动的历史看做是若干相似过程的断断续續的简单的重迭。已有的成矿学說往往只考虑矿层本身及成矿主元素本身，对含矿岩系中的共生岩层，及矿石中的伴生元素多半不加深究，因而討論就往往不能从发展的观点上和联系的观点上得到全而彻底的理解。

从中国外生矿床的实际情况来看，大量的事实是无法用已有的成矿学說来加以理解的。

## 二、中国外生矿床的特点

中国外生矿床的特点可以从三个方面来認識：(一)時間規律；(二)空間規律；(三)成矿的物理化学条件。

### (一)中国外生矿床的時問性規律

中国外生矿床可以划分为四至五个成矿周期。第一周期包括太古代及元古代的各矿床；第二周期包括震旦紀到奥陶紀的各矿床；第三周期包括志留紀到三迭紀的各矿床；第四周期包括侏罗紀到第三紀的各矿床。其中第二周期还可再划分为两个亚周期：震旦紀各矿床为第一亚周期，寒武紀及奥陶紀各矿床为第二亚周期。从矿种組合及其在时代上的序列来看，第一周期与第二周期还可以合併为一更大的周期。其中第一至第三周期均为海相成矿，第四周期则为陆相成矿。各成矿周期均有着类似的矿种組合及成矿序列，按成矿时代的先后次序各周期的成矿序列自老而新依次是鋁、鉄、磷、錳、砂岩銅矿，最后是膏盐。四个成矿周期的分界依次是：吕梁运动，宜昌上升，及印支运动。这三个地壳运动的时期都是中国地史上海陆变迁最广泛的造海运动时期，同时在若干地区形成了对外生成矿有深远影响的古陆区。各成矿周期都恰恰与古气候旋迴，地史上的生物发展阶段及构造旋迴相适应，显示了外生成矿与諸地质作用密切的互相依存的相关性。从最近的一些古地磁及古气候研究資料来看，做为中国外生成矿周期分界的三次地壳运动恰好与地史上几次赤道方位发生显著突变的时期大致

相当。这样看来，外生成矿应当是地质发展过程中某一特定阶段的必然产物，故外生成矿有其明显的周期性。

在各成矿周期的成矿序列中，不同的矿种均有其特定的时间或空间位置；在古气候旋迴中出现于特定的阶段，不同的矿种有不同的古气候专属性；属于不同成矿序列的同一矿种在成矿类型、规模等方面往往各具特点。凡此均说明外生成矿的特殊性方面。

外生成矿在地史发展上的统一性与方向性是明显的，学者论述颇多。在各成矿周期中的矿种组合虽大致相似，但从物质组成、成矿规模、分布特点来看，则又各具特色，并且表现着明显的方向性规律。不同时代的同一矿种在其组成特点上往往表现出明显的方向性变化，如以铁矿为例，时代愈老的铁矿往往贫于  $Al_2O_3$  及  $CaO + MgO$  而富于  $SiO_2$ ，时代愈新的铁矿则贫于  $SiO_2$  而富于  $CaO + MgO$ 。与此相反，同一时代的同一矿种则在组成特点及成因特点上又往往是彼此类似或相同的。如中国石炭二迭纪的铝土矿在其  $Fe_2O_3$ ， $SiO_2$  及  $Al_2O_3$  的相互变化规律上，以及由此所反映的形成特点上，各地区的矿床几乎是完全可以对比的。

## (二) 中国外生成矿的空间性规律

中国外生矿床多半出现于古陆的边缘，并以古陆为中心向外依次出现铝、铁、磷、锰等不同的矿种，造成有规律的成矿系列。但属于同一成矿系列的各组成矿种并不包含于同一时代的地层之中，而系依次出现于较新的时代中，因而成矿序列所代表的空间关系并不表示沉积分异的结果。

外生矿床有着明显的区域性和成带性。世界性的成矿区域受古气候带的控制，但次一级的成矿带的划分，则除古气候因素外，更多的受沉积建造类型的制约。一定的建造类型具有其独特的成矿组合和成矿规模，中国外生成矿的情况完全指明了此点。

中国外生成矿的古地理特点是局限浅海或泻湖，这已为许多作者所证实。在海浸的初期，海水淹没了古陆的洼下地区形成了局限海盆或泻湖，于其中形成了含矿岩系。含矿岩系存在于含矿建造的底部，其本身代表一小的海浸旋迴。矿层存在于含矿岩系的中、下部或底部。

外生矿床的矿层属于一种特殊的沉积相。矿石相在成矿盆地中的岩相系列中有固定的位置，不同矿种的矿石相包含于不同的岩相系列中。

## (三) 中国外生成矿的物理化学条件——含矿岩系的岩类组合、岩性序列、特点和意义

岩类组合就是含矿岩系的岩类共生组合。岩性序列就是各岩类在含矿岩系中自下而上的排列次序。它们代表成矿过程中的物理化学条件及发展过程。不同矿种以及同一矿种的不同类型都有其特有的含矿岩系、岩类组合及岩性序列。一定的矿种在一定含矿岩系的岩性序列中都有其特定的位置，矿层的出现是一定发展阶段的产物。

含矿岩系的厚度自几米到二百余米，一般都小于一百米，其下均为一大的沉积间断面或假整合面。矿层与矿下沉积间断面的间距一般几十米，很少超过100米，有的矿层直接复在沉积间断面之上。不同矿种的矿下沉积间断面而代表不同的风化浸蚀时间，与铝土矿有关的一般代表2—3个地质“纪”，与铁矿有关的代表一个“纪”或大于一个“纪”，与磷矿有关的代表“纪”间的或不到一个“纪”，与锰矿有关的多半代表“纪”间的或“纪”内的。

各类矿床的含矿岩系内均包括富有机质的黑色页岩，并经常做为矿层的顶底板，特别是做为矿层的底板，矿石中的伴生微量元素绝大部分均为生物元素。

从含矿岩系的岩类组合及岩性序列来看，在其形成过程中，自下而上在物理化学条件上