湖南雪峰山金钨锑矿带西带 成矿规律和矿床成因

李 彤 泰

(西北冶金地质勘探公司)

雪峰山金钨锑矿带位于雪峰山弧形构造带上。西矿带包括有四个矿田,各矿田 星长圆形、等间距右行斜列。矿脉成群成组分布。矿床受地层(板溪群五强溪组)、 岩性 (浅变质细碎屑岩) 和华夏系压扭性断裂控制带。 高矿段量柱状或板状聚集在 断块中的次级构造交汇处,矿体延深远远大于延长。矿床的形成是在板溪群矿源层 的基础上, 经构造—变质作用的改造富集而成。本矿带有广阔的找矿前景。



湖南西部是我国南方有色金 属矿产的一个重要产地,星罗棋 布的 金钨锑矿床 (点) 遍布于雪 峰山弧形构造带上。按地理位置 地质 矿床 和矿床类型可将湘西雪峰山金钨

锑矿带划分为北、南、西三个成矿带 (图1)。此 带以金为主,分布于沅陵—常德一带,呈东西向 展布, 称为湘西金矿带: 南带以钨为主, 分布于 安化一宁乡一带,呈东西向展布,为花岗岩型钨 矿带; 西带以锑为主, 是一个新带, 分布于安化 一溆浦一带,呈北东向延伸,因沿雪峰山复背斜 展布, 故称为雪峰山金钨锑矿带。本文根据笔者 近十年在该地区找矿勘探的实践、着重讨论两带 的成矿规律和矿床成因。

区域地质概况

该区位于扬子准地台江南地轴上, 雪峰山弧 形构造带纵贯全区: 一系列北东向斜冲断层组成 的断块构造是主要的控矿构造。

矿带上出露的地层以板溪群五强溪组为主, 其次是震旦系和寒武系,泥盆系分布于向斜轴部。 五强溪组地层为一套浅变 质 细碎屑 岩系、局部 为 凝灰质板岩和凝灰质细砂岩。震旦系下统为砂岩 和冰碛砾岩, 上统为泥质白云岩和硅质岩。 寒武 系为细碎屑岩和碳酸盐岩。

区域内未见岩浆岩出露。

成矿具有多层性的特征。主要成矿层位为板 溪群五强溪组,其次为上震旦统灯影组和下寒武 统小烟溪组、在震旦系冰碛层和陡山沱组中亦有 矿点分布。

雪峰山金钨锑矿带南北长50公里, 东西宽10 公里, 面积达500公里2, 有近30个金钨锑矿床 (点),其中有大中型矿床 6 处, 多数以锑矿为主。

矿床的分布具有水平分 带性, 自西而东可分 为 4 个矿田, 即羊皮帽锑金矿田, 面积达20公里2; 曾家溪钨锑矿田,面积为30公里; 渣滓溪锑矿 田, 面积为25公里; 同心锑矿田, 面积为20公 里2。它们在平面上呈椭圆形右行斜列,大体以4 公里等间距展布。

矿床类型以石英脉型和 裂隙 充填为 主,其 次为破碎带型和白云石脉型。

成矿 规律

1.华夏系压扭性断裂带控制矿田的展布 成 矿带内有7条北东向的斜冲断层,大致平行,倾 向南东,以高角度向北东仰冲。它们的分支复合 构成一幅典型的断块构造, 矿床 (点) 呈线状沿 断裂分布在断块里,形成4个北东向的长垣状 矿田。

2.断块构造控制着矿床的分布 本区的大中

1

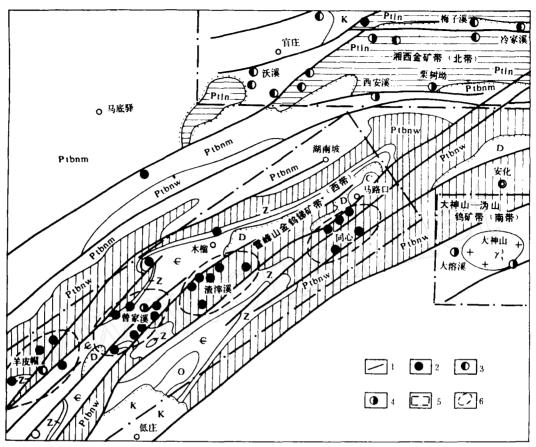


图 1 雪峰山金钨锑矿带和矿田分布略图

K—白垩系, C—石炭系, D—泥盆系, O—奧陶系, €—寒武系, Z—震旦系, Ptbnw- 板溪群五强溪组, Ptbnm-板溪群马底释组, Ptl n-冷家溪群, γ, --花岗岩, 1--断裂, 2--锑矿, 3-金矿, 1-钨矿, 5-矿化, 6-矿田

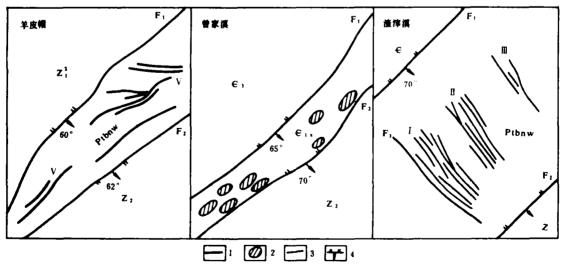


图 2 断块构造控矿示意图 1 一金锑矿脉及编号: 2 一钨矿化体: 3 一锑矿脉及编号: 4 一断层及编号 (其余图例间图 1)

型矿床均受断块构造控制,矿床分布于断块里次 级构造发育的部位(图2)。

3.主干断裂旁侧的次级构造控制着矿体的产 生 由主干断裂派生的次级构造 断裂、裂隙、 层间 破碎带、层间剥离等,都是矿体赋存的场所。 它们一般分布在特定的部位,具有一定的方向性, 成群成组分布: 规模大小不一, 一般五六十米至 四五百米、厚二三十厘米至一二米。矿体多呈扁 豆状。

4.构造交汇部位是矿床富集部位 含矿裂隙 一矿脉交汇处、收敛部位、弧形弯曲处都是富矿 体赋存的部位。如羊皮帽锑金矿床的1、2、3 号脉交汇处, 同心锑矿床7条脉帚状收敛部位, 马路口锑矿床羽状脉交汇处等,都是富矿体聚集 的部位。

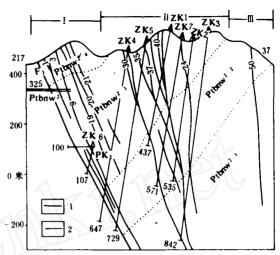
5.矿脉成群成组分布 每个矿区都由多条矿 脉以大致等间距平行延伸,成群成组分布(表1)。

		. ~ 7	广脉分组表		表:
Đ	×	矿脉组数	矿脉条数	矿脉间距	矿脉走向
7	译溪	3	50	10~40米	北西
ì	皮帽	3	12	10 ~ 50	北东、北西
ιţ	宇家溪	4	100	1 ~ 10	北北东
a	1 心	1	9	5 ~ 15	北东

渣滓溪大型锑矿床有50多条矿脉,分为三组;在 深部探矿工程中常见平行盲矿脉 (图 3)。

6.矿体呈柱状、板状富集 大中型矿床往往 具有一个柱状或板状富集段(图4),是矿山开采 的主要对象。渣滓溪锑矿区工组脉柱状富集段大 体呈直径为200米的圆柱状,由10条锑矿脉组成,

侧伏方位80°,侧伏角50°;富矿柱向下每延深 100米可增储量约万吨,这一富矿柱储量达数万吨。



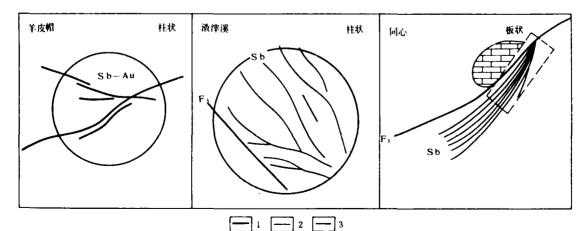
渣滓溪矿床 0 线深部工程控制的 盲脉 1一断层及编号; 2一锑矿脉及编号

(罗马数字为矿脉分组)

羊皮帽 金锑矿 区富矿柱由 4 条金锑矿脉组 成, 矿柱直径达150米, 金、锑储量均可达到中型 矿床的规模。

同心锑矿区 9 条锑矿脉在其收敛部位构成一 板状富矿段,长300米,厚40米,延深达400米,有 有一定的远景。

7.矿体延深大于延长3倍以上 渣滓溪锑矿 区矿体长50~260米,一般长100米左右,控制垂 深360~840米,一般大于400米,延长和延伸比一 般为1/1.7~1/6,平均为1/3.1。曾家溪钨矿



西矿带几个矿区矿体窝 集示意图 2 一锑矿脉: 3 一断层及编号

含钨石英脉短小,一般长10~80米; 其富矿柱长 100米, 已开采 4 个中段, 垂深达300米, 延长和 延深比为1/3。同心锑矿区矿体 长40~250米. 一般长100米,已开采4个中段,垂深达100米。 钻孔控制斜深达400米,延长和延深比为1/4。 所有这些都表明, 在空间上矿体的特点是长度小 而延深大。

8.矿石矿物组合简单,多构成单一的金属矿 床 总的来看,金属矿物以辉锑矿为主,其次为 黄铁矿,少数矿区有毒砂、自然金、白钨矿。脉 石矿物以石英为主、少数矿区有白云石。矿石构 造以块状和角砾状为主。

矿床成 田

1.矿源层的地球化学特征 板溪群五强溪组 中段 (Ptbnw²) 是锑的矿源层, 主要成矿元素 的丰度普遍偏高(表2)。锑的丰度比地壳克拉克 值高90~500倍、比区域背景值高3~25倍。铅、 锌、铜等元素亦高出1~3倍。

岩石化学成分中SiO2、Al2O3、K2O、Na2O 含量高,而Fe2O3、MgO含量低,大体相当于中 酸性岩类的化学成分。

2.构造的迁移富集作用 矿源层中的成矿物 质是通过华夏系控矿断裂改造、迁移而富集成矿 的,这是矿床形成的重要条件。控矿断裂中,主 要成矿元素丰度均高。同心矿区控矿断裂(F i) 宽度为20.5~31米,经钻孔控制成矿元素丰度 (ppm) 为, Sb110.5、As74.8、Cu141、Pb14.7、 Zn239、W12.1,都比矿源层元素丰度高3~11倍。

对渣滓溪锑矿区控矿断裂 (F3) 作了构造地· 球化学分析,断裂上下盘As/Sb值如表 3。

上盘普遍As/Sb<1,即Sb 丰度高、是成 矿的有利部位:下盘往往是As/Sb>1.对成矿 不利。这与一般矿床矿体都聚集在控矿断裂上盘 的事实完全相符。

次级构造——含矿断裂破碎带中的Sb丰度更 高、同心锑矿区6条含矿断裂成矿元素的丰度为 Sb>1000ppm_a

3.成矿条件的同一性

(1) 成矿温度大体相近 辉锑矿的生成温度 平均为213~266℃,石英为289~342℃,各矿区 大体相近 (表4)。

	矿潭层岩化学成分(°₀)表													表 2	<u> </u>		
矿区	岩	性	地	层	样数	Si O ₂	TiO2	Al ₂ O ₃	Fe ₂ O ₃	FeO	MnO	CaO	MgO	Na 2O	K ₂ O	P2Os	分析时间
造律漢	凝灰	质砂岩	Pib	nw²	14	70.44	0.35	12.19	0.74	4.64	0.08	0.78	0.88	1.40	2,78	D. 04	1979
渣滓溪	凝灰	质板岩	Ptb	nw²	12	68.50	0.51	15.85	1.40	2.42	0.04	0.51	0.83	1.87	3.83	0.05	1980
羊皮帽	砂质	板岩	Ptb	nw²	5	64.95	0.54	18.41	2.19	2.89	0.52	0.78	1.19	1.79	4.50	0.37	1979
同心	蚀变	板岩	Ptb	nw²	2	59.75	0.65	17.38	6.83	4.41	0.06	0.35	1.39	0.76	1.86	0.04	1984

分析单位: 湖南冶金245 队。

	F:断裂上下盘As/Sb比值统计表														表 3					
点号	1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12	13	14	15	16	17	18	19	20
上盘	0.1	0	0.8	0	0.27	0.88	0.24	0.88	4.8	0.5	0.27	0.47	0.5	0	0.5	0.18	0.5	0.27	1.4	0.5
下盘	1.0	2	0.28	2.33	0.27	2.60	1.60	2.33	1.33	1.75	1.75	2.7	0.27	1.4	0.8	0.47	0.8	0.5	2.6	1.6

据期南冶金245队1984年资料。

	矿物包裹体测温结果(℃)											
测定矿物	羊 皮 帽	渣 滓 溪	同 心	梓木冲								
辉锑矿	202 ~ 292/5(254)	130 ~ 290/111(213)	200 ~ 283/12(258)	265 ~ 266/2(266)								
白钨矿		240 ~ 335/42(300)										
黄铁矿	240											
毒砂	400		}									
石 英	270 ~ 350 / 6 (332)	245 ~ 340/9(289)	310~366/3(342)	201 ~ 341/17 (301)								
白云石	318											

最低~最高/样数 (平均温度)。

据期南冶金245队1978~1985年资料。

4

(2) 同位素组成比较接近 硫同位素均为正值,算术平均值为1.4~8.0,属热液硫化物硫源,即内生硫源(表5)。

	葡萄	0位意	组成表		ŧ 5
	衡定	124 and	δS'	4 ,%	离差
矿区	矿物	样数	变化范围	算术平均	程度
渣滓溪	辉锑矿	20	4.7~10.4	8.0	5.7
羊皮帽	辉锑矿	6	0.6 ~ 5.2	2.4	4.6
羊皮帽	毒砂	4	3.4~12.3	5.8	8.9
闻 心	辉锑矿	5	0.2~2.4	1.4	2.2

据劃南冶金245队1979~1985年资料。

(3) 矿物成分单一 矿石矿物以辉锑矿为主, 其他矿物甚少。辉锑矿成分单一、质纯 (表 6)。 所含其他杂质甚微。

(4) 矿物包裹体成分特征 矿物包裹体成分中液相以H2O最多, 气相以CO2最多, 并有一定量的CH4、F和C1, 而K、Na含量接近雨水 (表7),表明成矿溶液可能来自地壳上部。

综上所述, 雪峰山金钨锑矿带内各矿床成矿条件类似, 都受一定的地层岩性控制, 板溪群五强溪组中段是矿源层, 构造—变质作用对成矿元素的富集改造作用明显,成矿物质来自地壳上部。 认为本矿带中之矿床成因属于沉积—改造层控型

	辉锑矿单矿物成分 (%) 表													
Đ,	K	样	ạ	Sb	Bi	WO ₃	Au*	Ag*	Cu	Pb	Zn	As	S	Hg
同	心	:	3	67.34	0.0038	0.013	0.35	艆	癡	0.0039	瘦	0.081	27.00	< 0.01
渣剂	幸溪		5		0.004	0	0.044	<4.0	<0.01	瘕	< 0.01	0.066	1	<0.001

^{*} 单位; 克/吨。

据制南冶金245队1979~1985年资料。

_	渣滓溪锑矿区矿物包裹体成分(毫克/10克)表 表 7													
测定矿物	H₂O	CO2	CH₄	со	H ₂	Ca	Mg	K	Na	F	Cl			
白钨矿	5.80	18.286	0.0057	>0.175	0.0043	0.440	0.120	0.022	0.046	0.0056	0.490			
白钨矿	2.90	3.163	0.0039	0.069	>0.005	0.300	0.128	0.020	0.034	0.0022	0.008			
石 英	9.80	0.929	0.0033	0.0031	0.0005	0.030	0.003	0.022	0.096	0.0116	<0.002			
石 英	21.00	2.214	0.0018	0.0031	>0.001	0.030	0.004	0.044	0.132	0.006	<0.002			

据湖南冶金245队1985年资料。

Xuefengshan Au-W-Sb Ore Belt in Hunan Province: the Metallogenic Regularity and Minerogenesis of Its West Segment

Li Tongtai

(Northwest Geological Exploration Company, Ministry of Metallurgical Industry)

Abstract

The Xuefengshan Au—W—Sb ore belt is located at the Xuefengshan arched structural zone. Its west segment consists of four orefields Which are elliptical in shape and lined up—with equal seperation in an oblique row towards the right, within the ore fields—the ore veins are occurred in groups. The ore deposist are controlled by strata (the wuqiangxi Formation of the Banxi Group), lithology (low grade metamorphic clastic rocks) and the Cathaysian compressive—twisting fracture zone. The pipelike or tabular ore-rich blocks are clustered in the intersections of secondary structures in the fault block. The depth extents of the ore bodies—are—far greater than their elongations. The deposits were formed on the foundation of the source beds of Banxi Group through reworking and enrichment of structural metamorphism. The west segment of this ore belt has—broad prospects for exploration.