DOI:10.16206/j.cnki.65-1136/tg.2021.05.009

黔西南百地金矿床含锑化合物矿物学特征及 金锑共生机制探讨

闫俊¹²³ 夏勇² 季国松⁴ 谭亲平² 谢卓君²

①贵州理工学院 贵阳 550003
②中国科学院地球化学研究所 贵阳 550081
③中国科学院大学 北京 100039
④贵州省地矿局102地质大队 遵义 563000)

摘 要 百地金矿床是黔西南卡林型金矿的重要组成部分,其中锑(Sb)作为关键性矿产资源,近年来受到极大关注,因此查明含锑化 合物的矿物学特征是非常有必要的。采用扫描电镜(SEM)及配套背散射电子像(BSE)、能谱仪(EDAX)进行分析,结果表明:含锑化合物可分 为硫化物、硫盐矿物和次生氧化物三类,其中硫化物分布最为广泛,主要是辉锑矿,次生氧化物为方锑矿,其余(硫锑铜矿、车轮矿、硫锑铅矿、脆 硫锑铅矿)为硫盐矿物;据矿体产出特征、矿石组构、矿物共生组合和穿插关系可知其具有石英、毒砂、黄铁矿→石英、锑的硫盐矿物、辉锑矿→ 锑的氧化物矿物生长顺序;金、锑相关性较强,且矿体位置多有重合,表明二者有相同成矿物质来源的可能;因此查明矿区锑的矿物学特征为进 一步探讨锑成矿过程及金锑共生机制提供理论依据。

关键词 含锑化合物 扫描电镜 矿物共生组合 百地金矿床 黔西南

1 引言

百地金矿床位于黔西南册亨县城南东直距约 40km处,地处广西与贵州交界的南盘江旁^[1-4]。在区 域大地构造位置上,位于右江造山带北缘(图1)^[5],该 区是黔西南卡林型金矿的重要产地之一,主要的金 矿床(小型一超大型)出现在由北北东向的赖子山背 斜、北西向板昌逆冲断层和册亨东西向构造带组成 的小三角形构造变形区的顶点(图1),分别是北部的 超大型烂泥沟金矿床,西部的中型板其、丫他金矿 床,以及南东的百地金矿床^[1]。

矿物学研究是金属矿床研究中的重要科学问题,尤其是含成矿元素的矿物。掌握其矿物学特征 有助于科学评估矿床资源潜力、选择更为合适的选 冶工艺、以及对分析矿物的晶体化特性、约束成矿流 体性质及其演化规律、探讨成矿元素搬运迁移和沉 淀机制、厘定矿床成因类型等均具有非常重要的科 学意义^[6-9]。近年来,随着测试手段的不断发展,特别 是微束分析(扫描电镜、电子探针、透射电镜、二次离 子质谱、质子探针、激光剥蚀电感耦合等离子体质 谱)和波谱等技术的应用大大提高了测试精度,增强 了对成矿元素矿物学特征的理解^[10-12]。 百地金矿床的研究工作开始于上世纪70年代, 至今已有30余年,贵州省地质矿产勘查开发局117 地质大队于1986年开展系统的地质找矿工作,针对 矿区的地层、构造、围岩蚀变、地球化学等取得了一 定的成果,但碍于地理环境、交通条件等的限制,细 致化的科学研究一直未能很好开展,关于金、锑等元 素的赋存状态的研究也很少,考虑到其是为数不多 的金锑共生矿床,那么对主要成矿元素赋存状态的 研究则显得尤为重要,之前的很多研究中均有涉及 卡林型金矿中金赋存状态的研究¹¹²^{19]},因此本次研究 采用扫描电镜微束分析技术,重点对百地金矿床中 含锑化合物的矿物类型、化学成分及矿物生成顺序 进行系统研究,并对其与主要含金矿物的共生关系 展开了讨论。

2 矿床地质概况

百地金矿床褶皱断裂构造发育,以褶皱构造为 主,次为断裂构造,主要表现复式背斜及次级轴向断 裂,区内主要构造线呈近东西、近南北向及北东向、 北西向四个组向展布^[3,20]。其中褶皱构造表现为北西 一南东向,包含有弄丁背斜、梁子向斜、百温背斜以 及平行于它们的次级褶皱;断裂构造以平行褶皱轴

基金项目:贵州省科技计划项目"黔西南金锑共生矿床矿物相特征及成矿机制研究-以百地金锑矿床为例"(编号:黔科合基础[2019]1138 号),国家重点研发计划"穿透性地球化学勘查技术"(编号:2016YFC0600607)和贵州省教育厅青年科技人才成长项目"贵州省册亨县百地金-锑矿床金、锑赋存状态及其对成矿的指示意义"(编号:黔教合KY字[2016]229)联合资助。

作者简介: 闫俊(1989-), 女, 陕西省渭南市, 博士研究生, 从事卡林型金矿研究工作。E-mail: 20150678@git.edu.cn, 联系电话 13310406569 通信作者: 夏勇(1960-), 男, 贵州省贵阳市, 研究员, 从事矿床地球化学研究工作。E-mail: xiayong@vip.gyig.ac.cn, 联系电话 13985435409





1.三叠系;2.上古生界-新生界;3.背斜轴线;4.向斜轴线;5.逆冲推覆构造;6.逆冲断层;7.正断层;8.性质不明断层;9.构造 分区线;10.地层界线;11.岩床状辉绿岩;12.偏碱性超基性岩体;13.金(锑)矿床

向的高角度逆断层为主,主要有F₁、F₄、F₄₋₁、F₅、F₇、F₈ 断层,次有近东西向的拉张断层,包含有F₃、F₉断层, 并根据其构造形迹及分布特征可推测其可能由北东 向区域性大断裂派生形成^[20]。区内地层主要为中三 叠统许满组(T₂xm),据其岩性特征可划分为四段,即 许满组一段(T₂xm¹)、二段(T₂xm²)、三段(T₂xm³)以及 四段(T₂xm⁴),其中一段未出露,二段也只有少量出 露,岩性主要表现为细砂岩、粘土岩以及灰岩。

百地金矿床的金矿体主要受区内断层控制,其 中北西向断层控制的有1、4、5号金矿体,产状与断 层基本一致,均呈透镜状产出;近东西向断层控制的 为3号矿体,是矿区主矿体,呈大透镜状产出,矿体 走向延伸320m,倾向延伸340m,平均厚度5.87m,平 均品位3.53g/t。区内锑矿体与金矿体空间关系密切,也主要受区内断层控制(F₃、F₄),产出部位多为断裂蚀变带膨大处或产状陡缓变化地带,锑矿化平均品位1.35%~5.50%,单样品锑含量高达17.64%。锑矿化厚度0.55~10.88m^[2.3]。

3 样品采集及分析测试

3.1 样品采集及特点

本次实验样品主要采集于百地金矿床的1、3、4 号矿体,共计28件。据手标本及偏光显微镜观察分 析,矿石中主要的矿石矿物有辉锑矿、毒砂、黄铁矿; 脉石矿物主要有石英、方解石、粘土矿物、白云石、碳 质等。主要矿物的组成元素含量特征见表1。矿石 构造主要有浸染状、角砾状、块状、脉状、放射状构 表1 主要矿物元素含量

样品编号	$W_{B}(\mu g \bullet g^{-1})$				W/%	
	Au	As	Pb	Sb	Fe	S
Bd-4-a	5.65	>10000	149	>10000	2.56	4.07
Bd-7-a	>10.0	>10000	7.1	168.5	3.67	1.47
Bd-8-a	2.40	>10000	11.3	56.1	3.71	1.41
Bd-09-1-a	0.061	3690	12.6	24.8	3.10	0.46
Bd-09-2-a	0.111	5310	7.7	25.4	3.69	1.07
Bd-09-3-a	0.051	485	5.2	22.9	2.06	0.07
Bd-09-4-a	0.069	4600	4.7	15.65	3.33	0.56
Bd-11-1-a	1.255	>10000	7.5	31.6	4.17	2.11
Bd-13-a	0.527	2950	11.9	134.5	2.31	0.89
Bd-14-a	0.051	4780	7.3	16.25	2.97	0.58
Bd-16-a	0.075	3330	4.1	10.55	3.49	0.35
Bd-18-a	0.009	154.0	20.9	40.8	0.58	0.24
Bd-20-a	0.110	4280	6.6	18.20	2.88	0.37
Bd-21-a	0.011	472	6.4	18.55	4.30	0.44
Bd-23-2-a	0.780	3960	2.8	1295	3.12	0.06
Bd-24-a	0.013	48.7	28.9	17.65	3.01	0.48









图2 百地金矿含锑矿石主要构造特征 a.块状构造;b.脉状构造;c.角砾状构造;d.放射状构造;e.自形-半自形针状结构;f.自形-半自形粒状结构

造,以前两者为主;辉锑矿呈板状、片状、短柱状、针状、放射状、团块状等自形晶充填于构造蚀变带内的 岩、矿石裂隙及石英脉体晶洞中构成粒状结构;毒砂 呈针状、楔状等自形晶构成针状、楔状结构;据此矿 石结构主要表现为自形-半自形针状结构、自形-半 自形粒状结构、它形粒状结构(图2)。

3.2 实验方法及样品测试分析

本次研究将含金、锑矿石样品磨制成探针片,应 用扫描电镜(Tescan-MIRA3)及配套能谱仪(EDAX-Element 30)对其进行矿物含量、形态及交切关系等 的确定。测试之前需用酒精擦拭表面,并在表面镀 碳以消除电荷效应。

3.2.1 背散射电子图像观察

由于锑元素(Sb)在元素周期表中原子序数为 51,较矿石矿物中主要矿物毒砂、黄铁矿、辉锑矿以 及有可能的雄黄、雌黄的其他组成元素 Fe(26)、As (33)、S(16)的原子序数高,根据背散射电子像的成像原理可以推知,样品中含锑矿物较不含锑的矿物亮。据此可将含锑矿物确定为背散射电子图像中较亮的区域,进而结合能谱含量特征确定锑化合物的元素分布、类型及共生组合等。

3.2.2 能谱仪分析条件

根据仪器本身的特点和样品的特征,本实验选择加速电压为25 keV,采用点模式为X射线采集,测得主要元素谱线及其能量。

4 结果与讨论

本次在百地金矿床发现的锑的化合物有辉锑 矿、锑华/方锑矿以及Pb-Sb系列的硫盐化物。在背 散射(BSE)图像下,辉锑矿等比周围硫化物和透明矿 物亮,并结合能谱图元素含量,可判断矿物的种类。 辉锑矿、硫锑铜矿、方锑矿、硫锑铅矿、脆硫锑铅矿等 矿物特征如下:

4.1 含锑化合物的矿物学特征

4.1.1 硫化物

辉锑矿(Sb₂S₃):区内辉锑矿成分较单一,但多数 硅化,以4号矿体Bd-4为例,呈长条状、针状等,大多 数形状不规则。w(Sb)为53.55%~71.68%,平均值为 65.45%,w(S)为21.16%~28.32%,平均值为25.86%, 而w(Si)为0.93%~7.27%,平均值为3.52%,w(O)为 1.06%~8.28%,平均值为4.07。跟理论值相比(Sb = 71.38%,S = 28.62%),Sb、S均有一定的亏损,很重要 一方面原因是由于辉锑矿的硅化现象十分严重,几乎 所有的辉锑矿颗粒均有不同程度的硅化,矿物中还含 有微量的 Fe、As、Zn、Pb、Cu、Bi、Se、Co、Ni 等元素。 4.1.2 硫盐化物

(1)硫锑铜矿(Cu₃SbS₃):区内多有出露,颗粒较 小,且多数硅化,以4号矿体Bd-8为例,多呈他形粒 状结构(图3)。由于颗粒较小,且硅化、粘土化严重, 其元素含量在本次扫描电镜中未能进行多颗粒平均 化测试,其中一较纯颗粒w(Cu)约为53.16%,w(Sb) 约为18.65%,w(S)约为28.19%,与理论值(Cu= 46.7%,Sb=29.8%,S=23.5%)相当。



图 3 硫锑铜矿背散射图像及能谱图 Qtz-石英;Skr-硫锑铜矿;Ab-钠长石;Kfs-钾长石

(2)车轮矿(PbCuSbS₃):区内较少出露,且均硅 化、白云石化,呈微细粒他形散点分布。主要共生矿 物为石英、白云石。

(3) 硫锑铅矿(Pb₅Sb₄S₁₁) 和脆硫锑铅矿 (Pb₄FeSb₆S₁₄):它们常与石英、毒砂、黄铁矿等共生出现,主要呈他形粒状大量充填在石英晶隙中,还有部 分以自形针状生长在矿物表面^[14]。由于含量较少及 后期破坏等原因,使手标本观察受限,但通过扫描电 镜能谱分析结果及投点特征(图4),主量元素Pb、Sb、 S、Fe的含量范围分别是(35.33%~56.63%、23.45%~ 37.58%、16.77%~20.36%、0%~3.45%),这与硫锑铅矿 (Pb=55.2%、Sb=26%、S=18.8%)、脆硫锑铅矿(Pb= 40.1%、Sb=35.5%、S=21.7%、Fe=2.7%)的标准含量是 基本一致的,由此可知矿床中是含有以这二者为代 表的Pb-Sb硫盐矿物的^[21.22]。 4.1.3 次生氧化物



图4 Pb-Sb-S硫盐矿物体系三角图解^[21,22]

1. 硫锑铅矿样品投点; 2 脆硫锑铅矿样品投点; 3. 标准 Pb-Sb-S 硫盐矿物投点(1-方铅矿: PbS; 2-素硫锑铅矿: Pb₁₇Sb₂₂S₅₀; 3-约硫砷铅矿: Pb₁₄(Sb, As)₆S₂₃; 4-硫砷锑铅矿: Pb₁₄(Sb, As)₆S₂₃; 5-维硫锑铅矿: Pb₂(Sb, As)₂S₅; 6-麦硫锑铅矿: Pb₁₇(Sb, As)₁₆S₁₉; 7-格硫锑铅矿: Pb₅Sb₁₆S₃₃; 8-针硫锑铅矿: Pb₅Sb₄S₁₁; 9-块硫锑铅矿: Pb₅Sb₄S₁₁; 10-板硫锑铅矿: Pb₅Sb₈S₂₁; 11-莫硫锑铅矿: Pb₆Sb₆S₁₄; 12-羽毛矿: Pb₅Sb₂S₅; 13-达硫锑铅矿: Pb₁₁Sb₁₂S₂₉; 14-普硫锑铅矿: Pb₁₆Sb₁₈S₄₃; 15-异硫锑铅矿: Pb₇Sb₅S₁₉; 16-劳硫锑铅矿: Pb₂₂Sb₂₆S₆₁; 17-斯硫锑铅矿: Pb₁₂Sb₁₆S₂₇; 18-纤硫锑铅矿: Pb₄Sb₆S₁₃; 19-斜硫锑铅矿: Pb₅Sb₈S₁₇; 20-特硫锑铅矿: Pb(Sb, As)₂S₄; 21-辉锑铅矿: Pb₅Sb₂₂S₄₂; 22-柱辉锑铅矿: Pb₃Sb₈S₁₅; 23-辉锑矿: Sb₂S₃)



图5 百地金矿微量元素R型聚类谱系图

方锑矿(Sb₂O₃):区内多有出露,且多数硅化。长 柱状、不规则粒状。集合体多呈不规则状分布于辉 锑矿边缘。w(Sb)为71.63%~84.32%,w(O)为9.38% ~13.26%,平均值为10.77,而w(Si)为0.13%~4.25%, 平均值为2.32%。跟理论值相比(Sb = 83.54%,O = 16.46%),Sb、O均有一定的亏损。很重要一方面原 因是由于辉锑矿的硅化现象十分严重,几乎所有的 辉锑矿颗粒均有不同程度的硅化。

据上述含锑化合物矿物类型及组合特征可知, 矿区内含锑化合物具有锑硫盐矿物—辉锑矿—锑的 氧化物的生成顺序,并结合 Sb 元素的价态特征 (Sb⁵⁺—Sb³⁺),可推测出Sb的反应路径,这可能与百地 金矿床所处的伸展环境有关,后期压力释放伴随着 温度及氧逸度的降低,使Sb的不饱和程度逐渐降低, 进而形成相应的含锑矿物。

4.2 金锑共生特征探讨

基于含锑化合物类型及其矿物共生组合特征, 并结合前人在本地区有关矿物生成顺序的研究[1-5, 23],可知百地金矿具有石英、毒砂、黄铁矿→石英、锑 的硫盐矿物、辉锑矿→锑的氧化物的矿物共生组合 特征及生成顺序,主要的载金矿物是毒砂和黄铁矿, 金、锑成矿是具有继承性的。另外从表1和图5可 知,Au、As、Sb、Hg是属于高异常值,套合度高且相关 性较强,另外分析金、锑矿床的位置特征,金矿体在 异常值较高地段多有发现,某些锑矿化(点)在空间 位置与金矿是重合的,表明二者有相同成矿物质来 源的可能。

5 结语

(1)百地金矿床的含锑化合物主要有硫化物、硫盐化物和次生氧化物三类,其中硫化物分布最为广泛,主要是辉锑矿,方锑矿为次生氧化物,其余(硫锑铜矿、车轮矿、硫锑铅矿、脆硫锑铅矿)为硫盐矿物。

(2)百地金矿床具有载金矿物毒砂、黄铁矿→载
锑矿物辉锑矿的生成顺序,另金、锑矿体(化)位置关
系密切,Au-As-Sb异常高、套合度好、相关性较高,
推测金、锑有相同成矿物质来源的可能。

(3)含锑化合物类型的查明为本矿床锑的赋存 状态的研究提供了一定的理论依据,另外据此也可 推测主要成矿元素 Sb的反应路径,为下一步成矿流 体的研究提供证据。

参考文献

[1]方策,季国松,吴道远,等.贵州册亨县百地金矿地质 特征及找矿方向探讨[J].矿物学报,2013,33(3):308-314. (下转33页) 较小时,航磁没有明显异常显示。

③层控热液型多金属矿找矿标志:a.成矿地层: 奧陶系萨尔干群灰岩、砂岩(O2sr)与志留系柯坪塔格 群绿色砂岩(Skp)等古生界沉积地层等;b.围岩蚀 变:黄铁矿化、褐铁矿化等;c.地球化学:化探异常以 Cu、Pb、Zn、As异常为主;d.重力异常:矿床多产于明 显的线状重力梯级带、不同特征重力场的边界线、以 及异常形态的明显线状扭曲或位移等异常特征部位 附近;e.航磁异常:多位于正负强烈变化异常周边延 伸的线性条带状异常、宽缓升高正异常或宽缓降低 负异常区叠加的次级条带状正异常或相对升高异 常。当磁铁矿含量较小时,航磁异常幅度较弱。

参考文献

[1] 新疆维吾尔自治区地质局区测大队.赞比勒及玉代格

里克幅(部分)1:20万地质图说明书.1965

[2] 中国国土资源航空物探遥感中心,新疆维吾尔自治区 地质勘查局七0一队.新疆西南天山南段1:5万航空磁测成 果.2016

[3] 新疆维吾尔自治区地质勘查局七0一队.新疆阿图什 市喀达塔木一带铅锌矿调查评价.2018

[4] 陕西省地质调查院.新疆西南天山霍什布拉克地区铅 锌矿远景调查成果.2015

[5]西安地质矿产研究所.西南天山地区矿产资源潜力综 合评价成果.2003

[6] 新疆维吾尔自治区地质矿产局. 新疆板块构造区划分 图.2009

[7]新疆维吾尔自治区地质矿产局.新疆成矿带区划图.2009

收稿:2021-05-01

(上接29页)

[2]吴治君,方策,季国松,等.贵州省册亨县百地金矿区 共生锑矿成矿作用浅析[J].低碳世界,2014(07):96-97.

[3]季国松.贵州册亨县百地金矿地球化学特征及成因探 讨[J].贵州地质,2014,31(01):21-26.

[4]吴治君,季国松,张钟华,等.贵州省册亨县百地金矿 微量元素地球化学特征[J].现代矿业,2020,36(08):30-33.

[5]王砚耕.试论黔西南卡林型金矿区域成矿模式[J].贵州 地质,1994,11(01):1-7.

[6]张燕,陈翠华,顾雪,等.贵州三都苗龙金-锑矿床金赋 存状态初步探讨[J].中国地质,2014,41(5):1620-1635.

[7]冉凤琴.西藏扎西康铅锌锑多金属矿床矿石组构及闪 锌矿矿物学研究[D].成都理工大学,2017.

[8]郑明泓,陈兴龙,金中国,等.贵州维寨锑矿床辉锑矿 矿物学研究及其地质意义[J].矿产勘查,2018,9(4):540-553.

[9]李小菲,万宏民,郭彩莲,等.甘肃省肖家山锑矿矿石 工艺矿物学研究[J].有色矿冶,2019,35(6):32-34.

[10]戴婕,徐金沙,潘晓东,等.微束分析技术在研究伴生金元素赋存状态中的应用[J].岩矿测试,2011,30(06):655-663.

[11]李增胜,吴敏,徐爽,等.应用电子探针技术研究山东金 青顶金矿床碲化物特征[J].岩矿测试,2018,37(03):266-274.

[12]张博,李诺,陈衍景.热液矿床金的赋存状态及研究 方法[J].地学前缘,2018,25(05):251-265.

[13]Rui–Zhong H, Wen–Chao S, Xian–Wu B, et al.Geology and geochemistry of Carlin–type gold deposits in China[J].Mineralium Deposita, 2002, 37(3 – 4):378 – 392.

[14]Palenik C S, Utsunomiya S, Reich M, et al. "Invisible" gold revealed: Direct imaging of gold nanoparticles in a Carlin-type deposit[J]. American Mineralogist, 2004, 89(10): 1359 - 1366.

[15]Reich M, Kesler S E, Utsunomiya S, et al. Solubility of gold in arsenian pyrite[J]. Geochimica et Cosmochimica Acta, 2005, 69(11): 2781 - 2796.

[16]Deditius A P, Utsunomiya S, Renock D, et al. A proposed new type of arsenian pyrite: Composition, nanostructure and geological significance[J]. Geochimica et Cosmochimica Acta, 2008, 72(12): 2919 – 2933.

[17]Su W, Zhang H, Hu R, et al. Mineralogy and geochemistry of gold-bearing arsenian pyrite from the Shuiyindong Carlintype gold deposit, Guizhou, China: implications for gold depositional processes[J]. Mineralium Deposita, 2012, 47(6): 653 – 662.

[18]谢卓君,夏勇,Jean Cline,等.中国贵州与美国内华达 卡林型金矿对比及对找矿勘查的指示作用[J].矿床地质, 2019,38(05):1077-1093.

[19]田冲,张文高,何虎军,等.黔西南架底金矿床载金黄 铁矿的矿物学特征及金的赋存规律研究[J].中国地质,2020-08-06 网络首发:1-18.

[20]朱光荣.浅析贵州册亨县百地金矿构造特征及形成 机制[J].贵州地质,2009,36(03):177-179+184.

[21]夏申岚.藏南扎西康锑铅锌银矿床矿物学特征及成因意义[D].中国地质大学(北京),2017.

[22]Ramdohr P. The ore minerals and their intergrowths[M]. Oxford New York, Toronto, Sydey, Paris, Frankfort: Pergamon Press, 1980.

[23]季国松,吴治君,彭慈刚,等.黔西南册亨百地金矿找 矿模式初探[J].矿产与地质,2018,32(3):465-473.

收稿:2021-05-08