Contributions to Geology and Mineral Resources Research

# 金蟾山金矿地球化学原生晕异常特征及找矿意义

朱  $d^1$ ,何海坡<sup>2</sup>,杨秀峰<sup>1</sup>,林锐华<sup>1</sup>

(1.中钢集团 天津地质研究院,天津 300181;2.灵宝黄金股份有限公司,河南 灵宝 472500)

摘 要: 文章通过对金蟾山金矿矿区地球化学原生晕的统计分析、微量元素异常等值线图分析、 不同类型岩石统计及微量元素特征分析,认为矿区各微量元素均满足正态分布,最佳微量元素指 示元素为 Au,Cu,Hg,Bi;重要微量元素指示元素为 Pb,Ag,As;Zn,W,Mo,Mn 也可起到一定的指 示作用:金矿脉的综合轴向分带序列为:Mo-Cu-Au-As-Mn-Bi-Ag-W-Hg-Zn-Pb-Sb,因而矿区深部 头晕元素位于尾部,而尾晕元素位于头晕,Hg 与 Pb,Zn 等成矿元素产出靠近尾晕,所以深部多个 平行盲矿体存在可能性较大,向下具延深趋势,且深度较大。

关键词: 金蟾山金矿;原生晕;特征指示元素;多元统计学分析;轴向分带序列;内蒙古自治区 中图分类号: P632.2;P618.51 文献标识码: A 文章编号: 1001-1412(2011)04-0458-08

0 引言

金蟾山金矿位于内蒙古赤峰市喀喇沁旗牛家营 子乡大水清村。矿山始建于 1992 年,2007 年 3 月 被灵宝黄金股份公司收购并成立金蟾矿业公司,目 前矿山采选能力 500 t/d。近年来由于资源消耗与 新探明储量之间的比例严重失衡,矿山保有储量连 年下降,后备资源严重不足。

经调查,目前的矿山生产以井下采掘为主,共有 9 个采区,总体的采掘深度不大;因此,矿区深部还 存在较大的找矿空间。本文通过原生晕地球化学研 究,总结矿脉的原生晕地球化学特征,预测金蟾山金 矿深部成矿的可能性。

1 矿床地质特征

金蟾山金矿地处华北陆块北缘的赤峰—朝阳金 矿化集中区内,是安家营子金矿田中的主要金矿床 之一;区域性的喀喇沁旗花岗岩呈 NE 向的大型复 式岩基产于赤峰—开源深大断裂以南,岩基周边有 太古宇和新元古界出露,岩基两侧为中生代断陷盆 地,沉积有侏罗一白垩系陆相火山岩系。

NW 向的安家营子花岗岩是喀喇沁旗花岗岩基 的组成部分,侵位于燕山晚期(132~138 Ma)<sup>[1]</sup>;岩 体具有岩相分带,中心相为似斑状二长花岗岩,边缘 相粒度变细,为石英二长岩,金矿床产于中心相似斑 状二长花岗岩中。金蟾山金矿的矿脉(体)多产于似 斑状二长花岗岩的破碎带及碎裂岩化花岗岩中(图 1),矿区内的脉岩、构造岩中均有不同程度的矿化现 象。

金矿化主要集中在 2 个地段:东部南大洼一漏 风峁矿化带,西部拐棒沟一头道沟一阳坡矿化带。

东部矿化带为主矿带,发育有多条矿脉。控矿 断裂带总体走向  $10^{\circ} \sim 30^{\circ}$ ,平面上呈舒缓波状,倾向 SE,倾角  $55^{\circ} \sim 75^{\circ}$ ,断裂带宽  $4 \sim 45$  m 不等,在主断 裂带两侧发育有数十条次级断裂,大多数断裂中均 具蚀变矿化现象;主矿化带内见有糜棱岩化,表明主 要控矿构造经历过韧性变形过程。在南大洼矿段主 要出露 I,II,III,IV,V,VI,VI号共7个矿脉,漏风 峁矿段主要是 I,II号2个矿脉。矿脉走向  $30^{\circ}$ ,倾向 SE,倾角  $55^{\circ} \sim 75^{\circ}$ 。矿体形态特征受断裂带及次生 构造的共同控制:断裂控制着矿脉的产状和规模,而 微细矿脉受次级网络状微裂隙的制约。平面上,矿

**收稿日期**: 2011-08-03

作者简介: 朱斌(1984-),男,浙江天台人,硕士,矿床学与矿床地球化学专业,从事矿床地质找矿研究工作。通信地址:天津市河东区广 宁路友爱东道平房4号,中钢集团天津地质研究院;邮政编码:300181;E-mail:redice198@163.com

体多沿走向不稳定,厚薄变化大,常呈弯曲、膨胀收 缩、分支复合、尖灭再现,多以脉状扁豆体或透镜体 状产出;剖面与平面的特征相似,矿体厚度随倾斜度 的不同而不同,倾角较缓时,矿体厚度大、品位高,倾 斜陡时,矿体变薄、变窄。

西部矿化带的规模稍小于东部矿化带。控矿断 裂的走向  $15^{\circ} \sim 35^{\circ}$ ,倾向 SE,倾角  $65^{\circ} \sim 75^{\circ}$ ,带宽  $0.5 \sim 6.4 \text{ m}$ 不等。阳坡矿段的矿脉数量较多,矿脉 的走向  $25^{\circ} \sim 30^{\circ}$ ,倾向 SE,倾角  $60^{\circ} \sim 70^{\circ}$ ;矿脉沿断 裂产出,相互近乎平行展布,沿走向和倾向均呈舒缓 波状,呈脉状、细脉浸染状,连续性较好,有时具尖灭 再现及膨缩现象。自西向东有 2 号、3 号、4 号、5 号 等矿脉,矿体的围岩为似斑状二长花岗岩。

无论是东部矿化带还是西部矿化带,金矿化均 直接受脆性断裂的控制,断裂中局部具有韧性变形 的现象;断裂具有成群成带出现的特点,但是东部矿 化带的断裂产状较西部矿化带断裂平缓,控矿断裂 均为 NNE 走向,仅在头道沟、郭城南沟和正基 3 号 井附近发育有 NE 向、NW 向次级断裂构造,数量 少,规模不大,且多由各种脉岩充填。

金矿的矿化类型以含金破碎蚀变岩型为主,含 金石英脉型次之,2种矿化类型的矿体都呈大小不 等的透镜体、扁豆体断续分布于断裂中。矿石中的 金属矿物主要为黄铁矿,次为黄铜矿、方铅矿和闪锌 矿;金矿物主要为银金矿,其次为自然金和金银矿; 还有零星的磁铁矿、赤铁矿和孔雀石等。脉石矿物 主要是以矿体的围岩(似斑状二长花岗岩)及其破碎 蚀变产物为主,如石英、绢云母、绿泥石、高岭石和绿 帘石等。

综上所述,金蟾山金矿受区域性深大断裂控制, 控矿构造性质属于脆性断裂,控矿容矿断裂主要呈 NNE向;空间上与燕山晚期花岗岩关系密切,矿体 产在二长花岗岩岩体中;矿床类型以含金破碎蚀变 岩为主;矿区内脉岩比较发育,尤其是流纹斑岩脉; 矿石矿物以黄铁矿为主,围岩蚀变主要有绢云母化、 硅化、绿泥石化等。



(因1 亚端山亚矿区地质构造啮图(据中科院地质所,2000;修编)
Fig. 1 Geological and structural sketch of Jinchanshan Au deposit
1. 第四系:冲、洪积沙、砾石层 2. 古元古界明安山群:千枚状二长云英片岩、石英片岩夹大理岩
3. 太古界伙家沟群:黑云斜长片(麻)岩加角闪斜长片岩、大理岩 4. 燕山晚期第三次侵入:石英斑岩、花岗斑岩、流纹斑岩
5. 燕山晚期第二次侵入:似斑状二长花岗岩 6. 燕山晚期第一次侵入:似斑状二长花岗岩 7. 流纹斑岩
8. 花岗斑岩 9. 石英斑岩 10. 闪长岩 11. 主矿化蚀变带 12. 次级矿化蚀变带 13. 竖井

表 1	金蟾山金矿	各元素地球化字特祉参数值	

Table 1 Geochemical parameters for each elements in Jinchanshan Au deposit

而日	ln x											
坝日	Au	Cu	Pb	Zn	Ag	W	Mo	Mn	As	Sb	Bi	Hg
平均值	-4.27	2.95	3.13	3.79	-1.39	1.76	0.34	6.19	-0.61	-1.61	-0.15	-3.04
均值标准误差	0.08	0.07	0.07	0.04	0.09	0.04	0.06	0.03	0.06	0.03	0.07	0.03
中位数	-5.30	2.60	2.68	3.66	-2.21	1.22	-0.07	6.13	-1.39	-1.90	-0.92	-3.10
众数	-5.81	1.61	1.61	2.87	-3.00	1.06	-0.25	5.86	-1.39	-1.90	-1.20	-3.04
标准偏差	1.78	1.38	1.50	0.80	1.98	0.77	1.16	0.53	1.25	0.55	1.46	0.61
方差	3.19	1.90	2.24	0.65	3.94	0.60	1.36	0.28	1.57	0.31	2.14	0.37
偏度	1.43	0.76	1.22	1.10	1.25	0.95	2.01	0.83	1.54	2.23	1.79	1.87
峰度	1.50	0.46	1.05	1.47	0.68	0.70	4.62	1.49	1.72	6.20	2.81	8.29
最小值	-6.91	-0.92	0.47	2.30	-3.91	0.96	-1.11	4.67	-1.39	-1.90	-1.20	-4.61
最大值	2.48	7.60	8.52	6.72	3.91	5.26	6.21	8.27	4.42	1.69	5.30	0.61
25% <b>分位数</b>	-5.65	1.87	1.99	3.25	-3.00	1.13	-0.37	5.83	-1.39	-1.90	-1.20	-3.27
50% <b>分位数</b>	-5.30	2.60	2.68	3.66	-2.21	1.22	-0.07	6.13	-1.39	-1.90	-0.92	-3.10
75% <b>分位数</b>	-3.51	3.80	3.76	4.13	-0.45	2.43	0.68	6.48	0.26	-1.20	0.47	-2.98

注:原始分析数据引自"中钢地质院《内蒙古赤峰金蟾山金矿床成矿规律研究及找矿预测》2008.12";样品数:442件。

### 2 原生晕地球化学特征

本次工作地表多元素分析取样共 442 件,采用不 规则网格拣块法采集样品。选择与金成矿作用有关 的 12 种元素进行分析,包括 Au,As,Cu,Sb,Zn,Pb, Ag,Hg,Bi,W,Mn 和 Mo。分析检测工作由中国冶金 地质总局地球物理勘查院测试中心完成,使用仪器有 AFS-2202E 原子荧光分光光度计,日立 508 原子吸收 分光光度计,801-W 一米平面光栅摄谱仪;各元素检 测主要方法为:DZ/T0130.1~13-2006 甲基异丁基甲 酮(MIBK)萃取原子吸收法测定 Au;原子荧光光谱法 测定 As,Sb,Bi,Hg;水平电极撒样法测定 Ag,Cu,Pb, Zn,W,Mo 和 Mn 等 7 个元素。

### 2.1 微量元素特征

原始元素的分布在确定区域地球化学背景值和 异常下限时具有极其重要的作用<sup>[2]</sup>。据此,本文对 地表化探样原始数据取对数,再应用 SPSS 软件进 行概率分布分析,结果见表 1。

用 SPSS 软件做各元素质量分数对数直方图, 各元素对数均满足正态分布。说明各元素对数均只 存在 1 个对数正态总体或者多个相似、相近的正态 总体叠加。因此可先用迭代法<sup>[3]</sup> 剔除高值,确定各 元素平均值(X)及标准离差(S),再根据参数性方法 确定本区内的背景值(其值 = X<sup>[4]</sup>)及异常下限 N(N=X+1.65S)等参数表<sup>[5]</sup>(表 2)。浓集强度排列 为:Bi,W,Au,Pb,Sb,Ag,Mo,Mn,Hg,Zn,As,Cu。 其中,Bi 为高分异富集元素,W,Au 和 Pb 为强分异 浓集元素,Sb,Ag,Mo,Mn,Hg,Zn,As 和 Cu 为贫 化元素。

#### 2.2 统计学分析

相关性分析结果(表 3)表明,Au与Ag (0.412),Bi(0.294),Hg(0.25),Cu(0.219),As (0.219),Pb(0.188)相关性好,与Sb,Mo无相关 性。

聚类分析结果(图 2)表明,Bi,Hg 先聚类组合, 在经历 Zn,Mn 聚类组合作用后,Pb,Ag,Cu 聚类组 合作用可能与成矿的硫化物阶段有关,之后又经历 As 和 Sb 的聚类组合作用,Bi,Hg 与 Mo 聚类组合 并与 Pb,Ag,Cu 聚类组合,再整体与 Au 发生聚类 组合。

因子分析表明(表 4),主成分因子 F1 为 Ag, Bi,Pb,Hg,Cu,Au,该组合可能为矿化有关元素组 合,反映矿化元素组合特征;F2 为 Zn,Mn,与矿化 无关的元素组合;F3 为 As,Sb;F4 为 Mo。

从上述统计学分析可知:本区微量元素地球化 学演化大致经历 5 个阶段,其中与 Au 矿化有关的 3 个阶段为 Bi-Hg 组合沉淀作用阶段,Pb-Ag-Cu-Au 多金属硫化物及金银矿物与 Bi-Hg-Mo 组合沉淀作 用阶段,As-Sb 组合沉淀作用阶段。其中 As 与 Au 关系密切,而 Sb 与 Au 无关。与 Au 矿化无关的 2 个阶段为 Zn-Mn 组合沉淀作用阶段及 W 沉淀作用 阶段。

#### 表 2 金蟾山金矿区内元素背景值及异常下限参数值

Table 2 Element background value and lower limit value of anomaly in Jinchanshan Au deposit

项目	Au	Cu	Pb	Zn	Ag	W	Mo	Mn	As	$\operatorname{Sb}$	Bi	Hg
平均值 X	0.007	16.055	15.528	37.827	0.070	6.934	0.819	473.632	0.256	0.179	0.395	0.043
标准离差 S	0.005	14.142	12.122	17.387	0.034	5.062	0.258	187.747	0.041	0.065	0.136	0.011
背景值	0.007	16.055	15.528	37.827	0.070	6.934	0.819	473.632	0.256	0.179	0.395	0.043
异常下限 N	0.016	39.390	35.529	66.515	0.125	15.287	1.245	783.414	0.323	0.286	0.619	0.061
迭代次数	12	15	9	9	22	5	16	6	12	7	14	7
地壳克拉克值	0.003	75.000	8.000	80.000	0.080	1.000	1.000	690.000	1.000	0.200	0.006	0.080
浓度克拉克值	2.305	0.214	1.941	0.473	0.870	6.934	0.819	0.686	0.256	0.893	65.833	0.536

注:样品数:442件;地壳克拉克值中 Mn 和 Hg 以魏德波尔(1967)为准,其他元素以泰勒(1985)为准。

#### 表 3 金蟾山金矿地表多元素相关性分析矩阵

Table 3 Correlative matrix analysis for multi-element at surfase of Jinchanshan Au deposit

	Au	Cu	$^{\rm Pb}$	Zn	Ag	W	Mo	Mn	As	Sb	Bi	Hg
Au	1											
Cu	0.219	1										
Pb	0.188	0.39	1									
Zn	0.013	0.16	0.475	1								
Ag	0.412	0.465	0.528	0.259	1							
W	0.071	0.19	0.122	0.073	0.128	1						
Mo	0	0.039	0.292	0.034	0.262	0.095	1					
Mn	0.045	0.128	0.14	0.578	0.141	0.165	0.023	1				
As	0.219	0.101	0.181	0.098	0.3	0.021	0.109	0.07	1			
Sb	-0.027	0.038	0.029	0.027	0.035	0.024	0.092	0.042	0.387	1		
Bi	0.294	0.309	0.248	0.002	0.553	0.126	0.383	0.022	0.14	0.036	1	
Hg	0.25	0.229	0.204	-0.01	0.344	0.1	0.346	0.067	0.083	0.031	0.799	1





### 2.3 平面等值线异常图

地球化学等值线图是地球化学采样和分析后的 一种图示,是反映一个地区地球化学信息的重要图 件<sup>[6]</sup>。根据异常下限 N 等参数剔除高值,异常浓度 分带原则,结合剔除后元素数据最大值与最小值,即 若异常值大于最小值,则从异常值开始到最大值插 值分带;若异常值小于或等于最小值,则用最小值替 代异常值开始到最大值插值分带。应用 Surfer 软 件采用克里格法绘制金蟾山金矿地表各元素原生晕 等值线图(图 3),其中分带准则为:<X-2S为低值 区(蓝色), $X-2S \sim X-0.5S$ 为低背景值区(淡蓝 色), $X-0.5S \sim X+0.5S$ 为背景区(黄色),X+ $0.5S \sim N$ 为异常区(淡红色), $N \sim 2N$ 为异常外带 (粉红色), $2N \sim 4N$ 为异常中带(红色), $4N \sim 8N$ 为 异常内带(深红色)<sup>[7]</sup>, $8N \sim$ 最大值为插值分带(最 大值用绿色,从 8N 至最大值过程中颜色由深红色 至绿色渐变)。

从整体上观察区内的原生晕等值线异常图,可 以用"钨、锰星点布,锌、铜对半数,南钼、汞,北锑、 砷,银、铋、铅、金占大部"来形象地描述。W 元素只 在林家营子南及2采南有异常,其他区段均等于或 低于背景值;Mn 元素的高异常区出现在2采破碎 蚀变带附近、8采南及孙家南沟东区的边缘。Zn 元 素大部分在异常下限值以上,高异常值出现在金矿 矿部东、孙家南沟东南及西侧、2采西及北侧、林家 营子西南附近;Cu 元素的高异常中心出现在8采、2 采西部区段、孙家南沟东南及林家营子南。Mo元 表 4 金蟾山金矿地表多元素因子分析结果

			Table 4	Factor a	nalysis of r	nulti-eleme	ent at surfa	ict of Jinch	anshan Au	ı deposit		
	Au	Cu	Pb	Zn	Ag	W	Mo	Mn	As	Sb	Bi	Hg
F1	0.472	0.578	0.66	0.375	0.81	0.269	0.453	0.29	0.37	0.138	0.75	0.652
F2	-0.142	0.108	0.32	0.782	0.014	0.125	-0.243	0.667	0.083	0.066	-0.477	-0.476
F3	0.037	-0.131	-0.068	-0.114	0	-0.153	0.04	-0.124	0.751	0.807	-0.117	-0.149
F4	-0.595	-0.352	-0.018	0.162	-0.236	0.094	0.61	0.24	-0.13	0.204	0.149	0.25



图 3 金蟾山金矿原生晕元素等值线异常图

Fig. 3 Contour of elements in primary halo at Jinchanshan Au deposit showing anomalies

素异常明显,异常中心(特别是异常的高值区)主要位 于研究区南部,特别是 2 采以南及其西南的边缘区段; Hg 元素异常中心有 2 个:一个位于 2 采南,另外一个 在 8 采北东方向。Sb 和 As 元素异常主要出现在测区 北部,Sb 元素的异常中心位于孙家南沟北、矿部以北和 林家营子西南等处,As 元素异常范围较广。Ag,Bi, As,Au,Pb 元素的异常范围广,其中 Ag 元素的高值异 常中心位于林家营子西南、金蟾山金矿北东及南侧、2 采以南及西南侧、6 采以东、曹家营子以北、西南及东等 处,另外 8 采也有异常;Bi 元素除了 6 采、曹家营子西 南和 2 采北无高值异常外,其高值异常中心与 Ag 元素 基本重合;As 元素的高值异常中心位于林家营子以东、 2 采附近、6 采及测区的东北角;Au 元素在 2 采、林家营 子附近、矿区北、6 采北东出现高值异常中心,在 8 采也 有异常。

在统计分析中,结合与 Au 关系密切的元素和在成 矿过程中有贡献的元素综合考虑,总结出研究区的多 元素异常区为:①2 采附近及其南部、西南部区段,主要 异常元素有 Ag,Bi,Mo,Cu,Au,Hg,As,Pb;②金蟾山金 矿矿部北山子沟区段,主要异常元素有 Ag,Au,Hg,Bi, Sb,As;③6 采井口区段,主要异常元素有 Ag,As,Mo, Pb;④林家营子及以南区段,主要异常元素有 Au,Ag, Cu,Bi,Mo,Pb,As;⑤曹家营子以北的曹家营子北沟附 近,主要异常元素有 Bi,Mo,Ag,Pb,Cu,Au。这些区段 虽然有些没有 Au 元素异常,但是由于与 Au 相关性高 的元素异常强烈,所以也可以作为指示异常的一种信 息。异常元素越多,异常值越大的区域,成矿的可能性 也就越大。

按不同岩石类型进行微量元素特征的对比(表 5)可知,随着蚀变矿化作用的增强,岩石中与 Au 有 关的成矿元素或者伴生元素的质量分数均明显增 加,显示矿化富集的特点。从似斑状二长花岗岩→ 蚀变二长花岗岩→蚀变岩→矿化蚀变岩,Au,Cu, Hg 等元素的质量分数增高,Au 元素尤为明显,说 明蚀变矿化作用中,Au 元素随热液大量进入蚀变岩 石。Cu元素的质量分数增量较为平稳;Hg元素更 趋于匀速增加。Pb,Ag,As,Bi 等元素在蚀变岩和 蚀变花岗岩中出现富集,在矿化蚀变岩中这4种元 素的质量分数达到最高,表现出随着蚀变矿化作用 强度的逐渐增大,质量分数逐渐增加的趋势。Zn, W,Mo,Mn 等元素却有相反的情况,在蚀变岩和蚀 变花岗岩中出现显著的富集,但到了矿化蚀变岩中 这些元素的富集程度却有所降低,这4个元素表现 出在蚀变外带(或矿化带外侧)富集的特点。Sb元 素在蚀变矿化的各个带中的质量分数基本不变,说 明 Sb 基本不受蚀变矿化作用的影响。

矿化元素在蚀变矿化作用过程中的组合活动特 征在不同类型岩石的统计学分析对比中也能更好地 反映出信息(表 6)。从似斑状二长花岗岩→蚀变二 长花岗岩→蚀变岩→矿化蚀变岩,相关元素分析、元 素聚类组合类型及主成分因子 F1,F2 特征反映出 金矿化富集主要受 3 个元素组合影响:Au 元素及 Au-Ag 元素组合;Cu-Pb-Zn 等多金属硫化物元素组 合;Bi-Hg 等易挥发元素组合。其中,矿化蚀变岩中 的 Cu-W-Pb-Zn-Mn-Ag-Mo-As 代表矿化蚀变成分 聚类组合。

2.4 岩石元素地球化学特征

表 5 金蟾山金矿不同类型岩石的微量元素特征

Table 5	Micro-element	analysis	of	different	rocks	in	Jinchanshan	Au	deposit
							•		

TA 다	似斑状	<b>似斑状二长花岗岩</b> (n=82)			蚀变二长花岗岩(n=29)			<b>蚀变岩</b> (n=51)			矿化蚀变岩(n=22)		
坝日	均值	标准离差	差异系数	均值	标准离差	差异系数	均值	标准离差	差异系数	均值	标准离差	差异系数	
Au	6.99	7.32	1.05	0.71	2.01	2.84	90.02	177.53	1.97	3298.64	2827.23	0.86	
Cu	15.73	25.97	1.65	93.41	196.17	2.10	117.08	201.90	1.72	350.87	563.65	1.61	
Pb	10.29	8.85	0.86	276.66	547.77	1.98	171.10	708.48	4.14	626.51	859.29	1.37	
Zn	45.13	17.60	0.39	97.99	82.97	0.85	84.97	134.51	1.58	86.10	69.52	0.81	
Ag	0.06	0.06	0.91	9.75	18.48	1.89	3.90	11.22	2.87	27.21	22.03	0.81	
W	3.92	3.07	0.78	7.56	6.11	0.81	18.15	28.58	1.57	16.19	19.12	1.18	
Mo	0.90	0.24	0.26	24.72	93.38	3.78	16.85	54.41	3.23	6.93	12.08	1.74	
Mn	383.39	176.59	0.46	696.76	276.14	0.40	750.96	555.05	0.74	677.13	371.71	0.55	
As	0.62	0.63	1.01	4.60	11.26	2.45	1.41	5.39	3.81	8.97	13.47	1.50	
$\operatorname{Sb}$	0.39	0.50	1.27	0.34	0.15	0.43	0.35	0.11	0.32	0.31	0.10	0.33	
Bi	0.58	1.17	2.00	20.23	49.60	2.45	8.70	25.34	2.91	29.59	43.95	1.49	
Hg	0.04	0.01	0.31	0.09	0.20	2.31	0.09	0.11	1.28	0.15	0.19	1.29	

量的单位: $w(Au)/10^{-9}$ ,其他元素  $w_B/10^{-6}$ 。

Table 6         Statistical analysis of correlative elements in Jinchashan Au deposit								
	相关元素	元素聚类组合	主成分因子 F1(贡献/%)	主成分因子 F2(贡献/%)				
(0) (0) (0) (0) (0) (0) (0) (0) (0) (0)	Au, Ag, Cu, W	Cu, Ag, W, Au-Pb, Mn, As, Zn, Mo-Bi, Hg, Sb	Pb,W,Mn,As,Cu, Zn(26.221)	Au,Cu,Ag,Bi,Hg, W(20.904)				
蚀变二长 花岗岩(n=29)	Au 无相关元素; Ag, Pb, Mo, As, Bi, Hg 相关	Ag,Pb,Mo,Sb,Bi,Hg-Cu, W,Mn,Zn-Sb-Au	Pb,Ag,Mo,Bi,Hg, W(34.703)	Cu,Zn,W, Mn(17.821)				
<b>蚀变岩</b> ( <i>n</i> =51)	Au,Cu,Pb,Zn,Ag 相关; As,Sb 相关;Bi,Hg 相关	Au,Ag,Pb,Zn,Cu,Mn-Bi, Hg,W-As,Sb,Mo	Au,Cu,Pb,Zn, Ag(28.529)	Sb,Bi,Hg (18.631)				
<b>矿化蚀变岩</b> (n=22)	Au,Hg 相关;Ag,Pb,Zn, Mn,Hg 相关;Cu,Pb,Zn, W,Mn,Hg 相关	Cu,W,Pb,Zn,Mn,Ag, Mo,As-Bi,Hg,Au-Sb	Cu,Pb,Zn,Ag,W, Mn,Hg(38.427)	Au,Bi,Hg (18.65)				

#### 金蟾山金矿不同类型岩石统计分析对比特征表 表 6

综上所述,金蟾山金矿地表原生晕最佳微量元 素指示元素为 Au, Bi, Cu, Hg; 重要微量元素指示元 素为 Pb, Ag, As; Zn, W, Mo, Mn 也可起到一定的指 示作用。

#### 矿脉轴向元素分带 3

选择金蟾山金矿南大洼矿段工号矿脉进行垂向 分带研究。采用多种方法综合类比,然后得出综合 垂向分带序列。在得出综合垂向分带序列后,对比 前、后晕元素,判断矿体的剥蚀程度及矿体向深部延 伸的趋势。

分别采用格里戈良法、改良的格里戈良法<sup>[8]</sup>、比 重指数法、重心法<sup>[9]</sup>、含量梯度法<sup>[10]</sup>等方法得出相应 的轴向分带序列(表 7)。金蟾山金矿 9个中段(标高 942—582 m)从上到下的综合轴向分带序列表现为: Mo在头部,Sb在尾部,As,Bi,Hg均匀分布头中部、 中部、中尾部,Cu 与 Au 分布在中部靠近头部,Pb 和 Zn 分布在尾部, Ag, Mn 和 W 分布在中部。

与张魁武<sup>[11]</sup>所得安家营子金矿床分带序列差别 较大,与同一构造区域内李惠等[12]得出的内蒙古柴 胡栏子轴向分带序列大部分相似,而对比李惠[12]所 得的中国金矿床综合轴向分带序列,表现为类似"逆 向分带"现象,说明该区域原生晕为叠加原生晕,并且 叠加期次较复杂。这也与本区平行矿脉较发育的矿 体分布特征相对应,反映深部可能存在多个平行盲矿 体。对照我国一些典型矿床指示分带序列研究成果 总结的挥发性强、化学性质活泼的元素总处在金矿体 轴向分带序列上部及李惠等构造叠加晕预测准则,可 知研究区域深部头晕元素位于尾部,而尾晕元素位于 头晕,并且结合上述最佳成矿指示元素 Hg 与对金矿 化有富集作用的 Pb,Zn 等成矿元素产出靠近尾晕,所 以深部盲矿体存在的可能性较大,向下具延深趋势, 且深度较大。

#### 结论 4

(1)金蟾山金矿各微量元素均满足正态分布。 多数元素为贫化元素,Bi为高分异富集元素,W, Au,Pb 为强分异浓集元素。

(2)结合地表元素统计学分析、原生晕元素等值 线异常图分析、不同类型岩石的统计学对比分析及

|--|

Table 7 Comparison of element zonation along axis of ore bodies

	轴向分带序列(942—582 m,从上到下)	备注
	(Mo-As)-(Cu-Au)-Bi-(Zn-Pb-Ag-Sb-Mn-W-Hg)	
改良的格里戈良法	(Mo-Mn-As)-(Cu-Au-Ag)-Bi-W-Hg-(Sb-Zn-Pb)	
比重指数法	Mo-(Cu-Au-Mn-Ag)-(Bi-As)-W-Hg-(Zn-Pb-Sb)	计管听函 260
重心法	Cu-Au-As-Bi-Mn-Mo-Ag-Sb-Hg-W-Pb-Zn	1 异此离 300m
含量梯度法	Mo-(Ag-Cu-Mn-Au)-(As-Bi)-W-Hg-(Pb-Zn-Sb)	
综合序列	Mo-Cu-Au-As-Mn-Bi-Ag-W-Hg-Zn-Pb-Sb	
安家营子[11]	Hg-(Au-Ag-Pb-Zn-As-Mn)-(Bi-Mo-W-Ni-Co-Cu)	
内蒙柴胡栏子[12]	Au-Mo-Zn-Co-B-Cr-Mn-Pb-Ag-Bi-Cu-Ni-As-Hg-Sb	计符匹索 100
中国金矿床原生晕	(B-As-Hg-F-Sb-Ba)-(Pb-Ag-Au-Zn-Cu)-	り昇距离 180m
综合轴向(垂直)分带序列 <sup>[12]</sup>	(W-B-Mo-Mn-Ni-Cd-Co-V-Ti)	

微量元素特征分析等可以看出:本区金矿原生晕最 佳微量元素指示元素为 Au,Cu,Hg,Bi;重要微量元 素指示元素为 Pb,Ag,As;Zn,W,Mo,Mn 也可起到 一定的指示作用。

(3)金蟾山金矿脉从上到下(942→582 m)的综 合轴向分带序列为: Mo-Cu-Au-As-Mn-Bi-Ag-W-Hg-Zn-Pb-Sb。对比区域同类金矿床轴向分带序 列,得出本矿区深部头晕元素位于尾部,而尾晕元素 位于头晕,并且结合上述最佳成矿指示元素 Hg 与 对金矿化有富集作用的 Pb,Zn 等成矿元素产出靠 近尾晕,所以深部多个平行盲矿体存在可能性较大, 向下具延深趋势,且深度较大。

#### 参考文献:

- [1] 李永刚,翟明国,杨进辉,等.内蒙古赤峰安家营子金矿成矿时 代以及对华北中生代爆发成矿的意义[J].中国科学:D辑, 2003,33(10):960-966.
- [2] 黄志全,章永梅,李峰. 柳坝沟矿区原生晕地球化学特征[J].内蒙古煤炭经济,2010(6):107-110.
- [3] 李文昌,李丽辉,尹光候.西南三江南段地球化学数据不同方

法处理及应用效果[J]. 矿床地质,2006,25(4):501-510.

- [4] **春乃芽. 如何利用** Excel 处理化探数据[J]. 物探化探计算技 术,2006,28(3):272-276.
- [5] 李宗敏,申维. 基于奇异值分解法的含量一面积法对化探异常的确定[J]. 地质通报,2008,27(5):662-667.
- [6] 韩小明,张晓梅 王瑞,等. 地球化学等值线图生成方法研究及 相关软件使用对比[J]. 新疆地质,2007,25(3):327-330.
- [7] 袁义生,刘应忠,罗明学,等. 应用 MAPGIS 制作地球化学图单 元素异常图及综合异常图[J]. 贵州地质,2007,24(2):156-159.
- [8] 王建新,臧兴运,郭秀峰,等.格里戈良分带指数法的改良[J]. 吉林大学学报:地球科学版,2007,37(5):884-888.
- [9] 朴寿成,连长云. 一种确定原生晕分带序列的新方法——重心法[J]. 地质与勘探,1994,31(1):63-65.
- [10] 张定源. 银岩锡矿原生晕元素分带序列计算方法研究[J]. 地 质与勘探,1989,25(6):45-49.
- [11] 张魁武,郑学正.内蒙古安家营子金矿床地球化学异常特征
   [J].华北地质矿床杂志,1998,13(2):144-154.
- [12] 李惠,张文华,刘宝林,等. 中国主要类型金矿床的原生晕轴
   向分带序列研究及其应用准则[J]. 地质与勘探,1999,35
   (1):32-35.

## Characteristics of primary geochemical halo anomaly and the significance to the ore-seaching in Jinchanshan gold mine

ZHU Bin<sup>1</sup>, HE Hai-po<sup>2</sup>, YANG Xiu-feng<sup>1</sup>, LIN Rui-hua<sup>1</sup>

(1 Sinosteel Tianjin Geological Academy, Tianjin 300181 China;
2 Lingbao Gold LTD., Lingbao 472500, Henan, China)

Abstract: Statistic analysis of primary geochemical halo anomaly of Jizhanshan gold mining area, analysis of anomaly contour of micro-element, statistic analysis of different rocks and analysis of micro-element characteristics show that each micro-element in the mining area are in normal distribution, Au,Cu,Hg,Bi the optimum indicators, Pb,Ag,As;Zn,W,Mo,key indicators, Mn the indicator sometimes; element zo-nation along axis of gold vein in order of Mo-Cu-Au-As-Mn-Bi-Ag-W-Hg-Zn-Pb-Sb. Accordingly, the au-thors conclude that elements of the front halo occur at the rear halo and vice versa. Hg and Pb,Zn, the ore element occur near the rear halo. Therefore, it is possible that blind ore bodies occur parallel at depth and tend to extend to further depth.

**Key Words**: Jizhanshan gold mine; primary geochemical halo; characteristic indicator element; multivariate analysis; zonztion order of element along axis of gold vein; Inner Mongolia