文章编号 10258-7106(2007)02-0213-08

# 内蒙古白音查干银多金属矿化区地质 特征及找矿方向<sup>\*</sup>

## 聂凤军<sup>1</sup> 温银维<sup>2</sup> 赵元艺<sup>1</sup> 姜羡义<sup>2</sup> 江思宏<sup>1</sup> 张万益<sup>1</sup>

(1 中国地质科学院矿产资源研究所,北京 100037;2 内蒙古兴业集团股份有限公司,内蒙古赤峰 024005)

关键词 地质学,银多金属矿化带,构造-岩浆活动,成矿作用构造-蚀变岩,找矿突破,白音查干,内蒙古中图分类号:618.52 文献标识码:A

## Geological features and prospecting directions of Bayanchagan silver polymetallic mineralized area in Xi Ujmqin Banner, central-eastern Inner Mongolia

NIE FengJun<sup>1</sup>, WEN YinWei<sup>2</sup>, ZHAO YuanYi<sup>1</sup>, JIANG XianYi<sup>2</sup>, JIANG SiHong<sup>1</sup> and ZHANG WanYi<sup>1</sup>

(1 Institute of Mineral Resources, CAGS, Beijing 100037, China; 2 Xingye Mining Company Group of Chifeng 024005, Inner Mongolia, China)

#### Abstract

Located at the northwestern corner of Xi Ujmqin Banner in the central-eastern part of Inner Mongolia, Bayanchagan is a newly-discovered silver polymetallic mineralized area. Large-sized mineralizations occur as veins, veinlets, and disseminated and massive blocks within pelitic siltstone and sandy slate of Lower Permian Dashizhai Formation. Up till now, a number of mineralized zones have been identified, varying from several hundred of meters to more than 1000 m in length and from tens of meters to more than 100 m in width. Four drill holes (ZK-3, ZK-5, ZK-8 and ZK-9) were operated along the mineralization zones, among which the ZK-9 shows the best result. Twenty-one silver polymetallic ore layers have been identified, with a total thickness of 83.27m. In addition, the total thicknesses of ore layers in the ZK-8 hole and ZK-3 hole are 23.79m and 20. 9m, respectively. The silver polymetallic layer consists mainly of massive, stockwork and disseminated-veinlet

\* 本项研究得到国家自然科学基金项目(编号 40573025)资助

第一作者简介 聂凤军,男,1956年生,研究员,博士生导师,从事矿床学和岩石学研究。E-mail:nfij@mx.cei.gov.cn。 收稿日期 2006-11-17;改回日期 2007-01-15。张绮玲编辑。 sulfide ores. Metallic minerals include pyrite, galena, sphalerite, chalcopyrite, argentite and native silver. Gangue minerals are quartz, fluorite, calcite and sericite. The silver contents of these drilling samples range from  $22.4 \times 10^{-6}$  to  $2.270 \times 10^{-6}$  with an average of  $502.68 \times 10^{-6}$  (up to  $3.375 \times 10^{-6}$ ), lead from 0.46% to 5.40% with an average of 0.69% (up to 6.19%) and zinc from 1.34% to 18.5%, with an average of 2.64% (up to 32.11%). Field observations show that the Hercynian granitoid magma activity, the NNW-trending fractured zone and the carboniferous siltstone played important roles in the formation of these silver polymetallic mineralized zones in Bayanchagan. All these ore-forming materials, dynamic forces and fluids might have been provided by the Hercynian granitoid magma. Moreover, the accumulation conditions of the ore-forming materials were provided by the NNW-trending fractured zone, carboniferous siltstone and sandy slate. Recent studies, combined with newly-obtained geochemical and geophysical data, indicate that systematic exploration is likely to result in more new discoveries of silver polymetallic zones in Bayanchagan.

Key words: geology, silver polymetallic mineralized zone, tectonic-magma activity metallogeny, tectonicaltered rocks, exploration breakthrough, Bayanchagan, Inner Mongolia

白音查干地区是中国地质科学院矿产资源研究 所(以下简称资源所)和内蒙古兴业集团股分有限公 司(以下简称兴业公司)近两年来在内蒙古锡林郭勒 盟北部发现的一处构造-蚀变岩型银多金属矿预查 区。该区位于内蒙古西乌珠穆沁旗巴彦高勒苏木, 东距该旗政府所在地巴彦乌拉镇90 m,南距锡林浩 特市110 m,地理坐标为东经116°31′19″~116°37′ 21″,北纬44°31′18″~44°34′33″。

白音查干银多金属矿化区及外围的区域地质调 查和找矿勘查工作始于 20 世纪 50 年代末期。原内 蒙古地质局所属地质队分别于 20 世纪 50 年代末 期、60 年代中期和 70 年代中期在该区及外围开展过 1:100 万和 1:20 万区域地质调查以及铬铁矿普查工 作,同时,还完成有 1:10 万航空、地面磁力和重力测 量工作,并且提交有相应的文字报告与图件。20 世 纪 90 年代初期,原地质矿产部第一综合性物探大队 在该区开展了以找矿为目的的 1:20 万区域地球化 学测量,圈定出多处金、银、砷、锑、汞地球化学异常, 为后来的找矿勘查工作奠定了基础(内蒙古自治区 地质矿产局,1991)。

根据前人 1:20 万区域化探测量成果,1999 年内 蒙古第九地质勘查院的地质人员对该区进行过矿产 地质普查工作。2003 年,赤峰金源矿业开发公司首 次获得白音查干地区探矿权,同时委托内蒙古第十 地质勘查院进行矿产地质普查工作。受野外工作条 件较差、地质工作难度较大和找矿效果不理想等因 素影响,金源公司于 2005 年度将探矿权转让给兴业 公司。兴业公司在获取白音查干地区探矿权后,立 即邀请中国地质科学院矿产资源所科技人员前往该 区进行地质考察和制定找矿勘查工作方案。2006 年 度,资源所科技人员在白音查干地区开展了系统的 野外地质调查和室内研究工作,并且获得了新的找 矿信息。根据资源所科技人员所提供了钻孔位置, 兴业公司经钻探验证,在所施工的4个钻孔中分别 见到厚度较大、品位较高和连续性较好的银多金属 矿化体,进而将本区找矿勘查工作推向一个新的阶 段。

### 1 成矿环境

白音查干银多金属矿化区位于华北地台北缘二 连浩特—贺根山晚古生代构造-岩浆岩带内,其北部 20 m处即是华北陆台与西伯利亚板块的碰撞对接 带二连浩特-贺根山深大断裂带(聂凤军等,2006)<sup>9</sup>。 矿化区范围内各时代地层分布广泛、构造形迹复杂、 侵入岩十分发育,金属矿床(点)星罗棋布,为内蒙古 中东部最为重要的矿化集中区之一(李述靖等, 1998, 邓济安,1991, Tang,1990)。

1.1 地层

白音查干矿化区范围内出露的地层主要有下二 叠统大石寨组火山-沉积岩和下二叠统哲斯组沉积 岩、上侏罗统玛尼吐组、白音高老组火山-沉积岩和 下白垩统大磨拐河组沉积岩以及第四系冲洪积物 (聂凤军等 2006<sup>•</sup> 内蒙古自治区地质矿产局 1991)。

<sup>●</sup> 聂凤军、江思宏、白大明,等.2006.中蒙边境中东段我国一侧(北山二连乌旗地区)铜、金和银矿床成矿规律与找矿方向 (1212010561603-1).地质调查项目内部报告.237~278.

地层分布特征简述如下:①下二叠统火山-沉积岩: 大石寨组火山-积岩主要分布在矿化区的中北部 ,主 要岩石类型有泥质粉砂岩、粉砂岩、细砂岩、板岩、玄 武质凝灰岩、安山质凝灰岩、流纹岩、晶屑凝灰岩和 角砾岩 局部地段见有海相动物化石 其中泥质粉砂 是最重要的含矿地层单元。相比之下,下二叠统哲 斯组沉积岩主要出露在矿化区的南部,主要岩石类 型为粉砂岩、板岩和生物碎屑岩 局部地段见有海相 动物化石 :②上侏罗统火山-沉积岩 :玛尼吐组火山 岩主要分布在矿化区的中南部,主要岩石类型有玄 武岩、安山岩和晶屑凝灰岩,呈角度不整合覆盖在下 二叠统火山-沉积岩地层之上 ,相比之下 ,白音高老 组火山岩主要出露在矿化区的北部,主要岩石类型 为流纹岩,英安岩和凝灰岩,与下二叠统火山-积岩 呈整合接触关系 ③下白垩统沉积岩 :大磨拐河组沉 积岩主要分布在矿化区的北部 ,主要岩石类型有砾 岩、砂砾岩、粉砂岩和泥岩,局部地段具有厚度不等 的煤层 与下伏侏罗系火山-积岩地层呈角度不整合 关系 ④ 第四系沉积物 : 冲洪积物主要分布在矿化区 的低洼处和沟谷中,由砂土和砾石构成。

1.2 侵入岩

白音查干矿化区范围内各个地质时代,不同产 出规模和分布形态各异的侵入岩体分布广泛,其中 海西晚期花岗闪长岩和辉长岩以及印支期斑状花岗 岩以产出规模大、几何形态多样和蚀变带发育为特 征。海西期花岗闪长岩主要分布在该矿化区东南 部,呈岩株状侵位于下二叠统火山-沉积岩地层中 (洪大卫等 2000;内蒙古自治区地质矿产局 1991)。 代表性岩石样品为灰白色,中粗粒花岗结构、块状构 造,主要造岩矿物有石英、斜长石、钾长石、角闪石和 黑云母,副矿物有磁铁矿、磷灰石、锆石和黄铁矿。 海西期辉长岩主要分布在该矿化区的东南部 ,呈岩 株状侵位于下二叠统火山-积岩地层中。代表性岩 石样品为灰绿色-黑灰色,中细粒结构、块状构造,主 要造岩矿物有斜长石、角闪石和辉石 副矿物有黄铁 矿、磁铁矿和磷灰石。与前述海西期侵入岩体相比, 印支期斑状花岗岩体呈岩枝状或岩瘤状侵入到辉长 岩株中。代表性岩石样品为浅肉红色-灰白色,似斑 状结构和块状构造。斑晶有钾长石、石英和黑云母, 基质为细粒石英、钾长石、斜长石和镁铁质矿物 刷 矿物有磁铁矿、磷灰石、锆石和黄铁矿。

#### 1.3 构造

在白音查干矿化区范围内,除了褶皱构造较为

少见外,各种方向、不同规模和形态各异的断裂分布 广泛,其中以北东向断层破碎带产出规模最大,并且 与银多金属矿化带具有密切空间分布关系。需要提 及的是,厚变大、品位高和连续性好的银多金属矿化 体大多在北西向、北东向和近东西向断裂的交汇部 位产出,因此,断裂带的交汇处很可能是成矿流体上 涌的通道和沉淀空间。

#### 1.4 区域矿产分布特征

白音查干银多金属矿化区地处大兴安岭金属成 矿带的最南端,锡林浩特—乌兰浩特银多金属矿化 集中区的西北部(图1)。白音查干矿化区北侧产出 有小坝梁铜矿床和奥尤特铜矿床,南部分布有毛登 锡矿床和大井锡多金属矿床,东南部产出有白音诺 尔铅矿床和拜仁达坝银矿床(金岩等 2005;王建平, 2003;赵一鸣等,1994)。白音查干矿化区及外围金 属矿床空间分布特点表明,该区具有优越的成矿环 境、良好的控矿条件和充足的物质来源,因此,在这 一地区实现找矿工作突破完全是有可能的。

## 2 银多金属矿化带特征

2.1 银多金属矿化带

白音查干地区银多金属矿化带大都在下二叠统 大石寨组泥质粉砂岩和粉砂质板岩内产出,并且与 北西向构造-蚀变岩带具有密切的空间分布关系。 矿化类型很可能属构造-蚀变岩型银多金属矿化,其 形成作用与中酸性岩浆活动有关。

早期坑(槽)探结果表明,白音查干矿化区中南 部一带近地表处存在有3处规模较小和品位较低的 银多金属矿化体 其分布特征简述如下 :① | 号矿化 体:该矿化体位于矿化区中南部的最西侧,南北长 350 m ,东西宽 1.2~2.5 m ,控制斜深 82 m ,矿化体 向北东方向倾斜,倾角 42°~50°;② || 号矿化体:该 矿化体位于 | 号矿化体的东侧 南北长 150 m ,东西 宽1.2~1.8 m,向北东方向倾斜,倾角45~55°;③ III 号矿化体:该矿化体位于矿化区中南部的最东 侧 南北长 260 m ,东西宽 0.8~1.2 m ,向西南方向 倾斜,倾角44~56°。需要提及的是,受工作程度所 限,无论是在走向上,还是在倾向上均未能对3个矿 化体进行有效的控制。尽管 [、] 和 || 号矿化体在 产出规模、品位高低和分布形态上存在有一定的差 别 ,但是它们均由致密块状、网脉状和浸染状银多 金属矿石构成。矿石中主要金属矿物有褐铁矿、黄铁



图 1 内蒙古白音查干银多金属矿化区区域地质略图(据 Wang et al, 2001 资料改编)

Ⅰ—华北陆台;Ⅱ—古生代兴蒙造山带;Ⅲ—西伯利亚板块。1—断裂带 2—古板块缝合带;3—前寒武纪变质岩地块;4—锡林浩特前寒武纪中间地块推测边界 5—国界 6—金属矿床及编号;7—城镇 8—白音查干银多金属矿化区 9—金属矿床(1)—朝不椤铁-锌-铋多金属矿床(2)—沙麦钨矿床(3)—奥尤特铜矿床(4)—小坝梁铜-金矿床(5)—巴尔哲铌-钇-锆矿床(6)—孟恩陶勒盖银-铅-锌矿床(7)—布敦化铜矿床(8)—浩步高铅-锌-铜-锡矿床(9)—白音诺尔铅-铼 铜 矿床(1)—大井锡-铜-铅-锌-银矿床(11)—黄岗锡-铁矿床(12)—毛登锡-铜矿床(13)—拜仁达坝银矿床

Fig. 1 Simplified regional geological map of the Bayanchagan silver polymetallic mineralized district Xi Ujmqin Banner, central-eastern Inner Mongolia after Wang et al. , 2001)

I—North China continent block ; II—Paleozoic Hinggan-Mongolia orogenic belt ; III—Siberian plate. 1—Fault zone ; 2—Ancient plate suture zone ; 3—Precambrian metamorphic block ; 4—Inferred boundary of the Xilinhaote Precambrian metamorphic massif ; 5—National boundaries ; 6—Ore deposit and its serial number ; 7—Town or City ; 8—Bayanchagan silver polymetallic mineralized district. 9—Major ore deposits : (1)—Chaobuleng Fe-Bi-Zn polymetallic ore deposit ; (2)—Shamai W deposit ; (3)—Aoyoute Cu deposit ; (4)—Xiaobaliang Cu-Au deposit ; (5)—Baerzhe Nb-Y-Zr deposit ; (6)—Mengentaolegai Ag-Pb-Zn deposit ; (7)—Bdunhua Cu deposit ; (8)—Haobugao Pb-Zn-Cu-Sn deposit ; (9)—Baiyinnuo Pb-Zr( Cu ) deposit ; (10)—DajingSn-Cu-Pb-Zn-Ag deposit ; (11)—Huanggang Sn-Fe deposit ; (12)—Maodeng Sn-Cu deposit ; (13)—Bairendaba Ag deposit

矿、方铅矿、闪锌矿和辉银矿 脉石矿物有石英、萤石 和碳酸盐类,代表性矿石样品银含量变化范围为 (66.6~6256)×10<sup>-6</sup>,平均值为159.7×10<sup>-6</sup>,铅为 0.56%~1.58%,平均值为1.28%;锌为0.68%~ 1.89%,平均值为1.28%,铜为0.16%~0.38%,平 均值为0.38%。

近期钻探结果表明,在所施工的4个钻孔中均 见到规模不等的银多金属矿化体,具体情况如下:① ZK-9号钻孔:该钻孔位于矿化区西部,孔深为 431.21m,其中0~91.44m为第四系和白垩系沉积 岩(物);91.44~409.12m为细砂岩和粉砂岩; 409.12~431.21m为安山岩和安山质凝灰岩。银 多金属矿化主要在细砂岩和粉砂岩地层中产出。在 钻孔中,共发现银多金属矿化体21层,累计厚度为 83.27m,其中第10号和第16号矿化层的连续厚度 分别为18.40m(孔深193.00~211.40m)和13m (孔深 312.24~325.24 m)。第 10 号矿化层银含量 变化范围为(10.5~122)×10<sup>-6</sup>,平均值为 50.4× 10<sup>-6</sup> , 铅和锌含量分别为 0.09% ~4.24% (平均值为 1.37%)和1.06%~13.68%(平均值为3.91%)。 相比之下,第16号矿化层中银含量变化范围为 (10.2~530)×10<sup>-6</sup>,平均值为137.74×10<sup>-6</sup>,沿含 量为 0.12% ~ 5.40%, 平均值为 1.61%; 锌含 0.52%~16.23%,平均值为3.01%;②ZK-8号钻 孔 该钻孔位于矿化区西部 孔深 359.45 m 整个钻 孔的岩心全部为安山质晶屑凝灰岩 其中蚀变晶屑 凝灰岩与银多金属矿化体具密切空间分布关系。在 钻孔中共发现银多金属矿化体 8 层,累计厚度为 23.79 m 其中第4号和第7号矿化层的连续厚度分 别为 6 m( 孔深 156.64~162.64 m)和 5.24 m( 孔深 252.56~257.80 m)。第4号矿化层的银含量变化 范围为(87.2~250.0)×10<sup>-6</sup>,平均值为139.00×

 $10^{-6}$  铅和锌含量分别为  $0.10\% \sim 0.40\%$  平均值为 0.26%)和1.05%~1.87%(平均值为1.34%)。相 比之下,第7号矿化层银含量变化范围为(105~ 360)×10<sup>-6</sup>,平均值219.2×10<sup>-6</sup>;铅和锌含量分别 为 0.12% ~ 0.22% (平均值 0.18%)和 0.67% ~ 6.60%(平均值 3.49%);③ZK-3 号钻孔:该钻孔位 于矿化区东部 孔深为 160 m 其中 0~45.10 m 为第 四系和白垩系沉积岩(物);45.10~153.00 m 为安 山质晶屑凝灰岩 ,153~156 m 为构造破碎岩 ;156~ 160 m 为泥质粉砂岩。尽管在上述 3 种岩层中均可 观察到产出规模大小不等的银多金属矿化体,但是 安山质晶屑凝灰岩中矿化体以银含量较高、厚度较 大和连续性较好为特征。在钻孔中共发现银多金属 矿化体 5 层 ,累计厚度 20.9 m ,其中第 4 号和第 5 号 矿化层的连续厚度分别为 9.9 m(孔深 45.1~55 m) 和 4m(孔深 67.86~71.86m)。第 4 号矿化层银和 锌含量分别为(6.45~49.2)×10<sup>-6</sup>,平均值为22.4 ×10<sup>-6</sup>和1.04%~2.26%,平均值1.47%,铅含量 大多小于 0.5%。相比之下 第 5 号矿化层银和锌含 量分别为(35.4~2050)×10<sup>-6</sup>,平均值为680.03× 10<sup>-6</sup>和 0.41%~9.46%,平均值为 3.4%,铅含量大 多小于 0.5% (④ZK-5 号钻孔:该钻孔位于矿化区东 部 孔深 356 m。整个钻孔的岩心全部为细砂岩和泥 质粉砂岩 ,其中后者与银多金属矿化体具密切空间 分布关系。尽管在该钻孔中所见矿化层数量较少, 但是在 250 m 处所见矿层的连续厚度为 4 m(孔深 250.20~252.60 m),银含量为(765~3775)×  $10^{-6}$  平均值为 2 270 ×  $10^{-6}$ ;铅和锌含量分别为 0.35%~0.56%(平均值为0.46%)和0.91%~ 2.77%(平均值为1.84%)。另外,局部地段见有黄 铜矿,铜含量为0.67%~2.72%,平均值为1.69%。 2.2 物化探特征

在地球物理测量方面,为了进一步查清白音查 干矿化区银多金属矿化带的分布范围和确定准确的 找矿方向,在该矿化区范围内进行了面积性激电测 量,并且圈定出若干处极化率异常。在所有这些激 电异常中,北部异常、中部异常和南部异常均以分布 范围大和极化率值高为特征,是重点查证对象。北 部异常位于矿化区北侧,平面形态为一不规则条带 状,总体上呈东北向展布,北宽南窄,长度为1650 m,宽度为120~280m,异常中心视极化率值(ns)为 6%。中部异常位于矿化区中心地带,平面形态为一 椭圆形,总体上呈东北向分布;长度为550 m,宽度为 190~260 m,异常中心极化率值(ns)高达8%。相比 之下,南部异常位于矿化区的最南部,平面形态为一 较规则的条带状,总体上呈东北向分布;长度为400 m,宽度为100~200 m,异常中心极化率值(ns)高达 8%。钻探验证结果表明,这3处激电异常分布范围 与银多金属矿化体具有良好的对应关系,为3处致 矿异常。

在地球化学测量方面,对前人所获1:20万化探 资料数据进行了全方位收集、整理和分析,并且圈定 出一系列金、银、汞、砷和锑异常。在所有上述地球 化学异常中 部分金、银和汞单元素异常与银多金属 矿化体和激电异常具有很好的对应关系。在 2006 年度大比例尺土壤(岩屑)地球化学测量过程中,先 后发现和圈定各种元素组合异常 18 处 其中大多数 异常呈串珠状沿近南北向构造-蚀变岩带分布,基本 上反映了矿化带的展布方向。一般情况下,元素组 合异常形态大多为长扁椭圆形和哑铃状,其长轴方 向为北东向、北北西向或近南北向。部分异常由银、 铅、锌、铜、砷、锑和锰元素构成,并且以产出规模大、 形态清晰完整 ,元素组合齐全和浓集中心明显为特 征。在这些异常的中心地带,银、铅和锌的含量分别 为 $(4.17 \sim 8.66) \times 10^{-6}$  (697.6~988.5) × 10<sup>-6</sup>和 (766.7~856.8)×10<sup>-6</sup>,显示出良好的找矿潜力。

2.3 硫同位素特征

白音查干地区致密块状银多金属矿石中 3 件黄 铁矿样品的  $\delta^{34}$ S 值变化范围为 4.2‰~4.8‰,平均 值为 4.5‰。同类矿石中 3 件方铅矿和 3 件闪锌矿 样品的  $\delta^{34}$ S 值变化范围分别为 2.8‰~3.4‰(平均 值为 3.0‰)和 1.3‰~3.0‰(平均值为 2.6‰)。尽 管上述各硫化物  $\delta^{34}$ S 值分布范围存在有明显重叠之 处,但是从整体上看,它们完全符合在成矿体系平衡 条件下,硫化物中  $\delta^{34}$ S 的富集顺序,即  $\delta^{34}$ S<sub>黄铁矿</sub> >  $\delta^{34}$ S<sub>闪锌矿</sub> >  $\delta^{34}$ S<sub>方铅矿</sub>。另外,上述 3 种硫化物  $\delta^{34}$ S 值 变化范围及平均值与岩浆热液金属矿床中的同种硫 化物相似(Bohlke et al., 1988, Taylor, 1987, Ohmoto et al., 1979)。硫同位素特征表明,在银多金属矿化 带形成过程中,岩浆热液流体发挥了重要作用。

## 3 银多金属矿化带成因及找矿方向

从整体上看,白银查干银多金属矿化区及外围 属于含大量前寒武纪古陆块分布的晚古生代构造-岩浆岩带。该区经历过兴凯期、加里东期、海西期和



图 2 内蒙古白音查干银多金属矿化区地质略图

1—第四系 2—7-下二叠统大石寨组 2—粉砂岩、细砂岩和砂岩 ;3—钙硅质泥岩 ,泥板岩和泥质粉砂岩 ;4—玄武岩、玄武质凝灰岩和角砾 岩 5—流纹岩 6—流纹质晶屑凝灰岩 ;7—安山质凝灰岩和凝灰质岩 8—上侏罗统白音高老组石英斑岩和英安岩 9—石英脉 ;10—地层 产状 ;11—地质界限 ;12—钻孔及编号 ;13—代表性激电异常区 ;14—激电异常

Fig. 2 Sketch geological map of the Bayanchagan silver polymetallic mineralized district ,Xi Ujmqin Banner , central-eastern Inner Mongolia

1—Quarternary ; 2—7-Lower Permian Dashizhai Formation ; 2—Siltstone , pelitic siltstone and sandstone ; 3—Si-Ca pelite ; 4—Basalt ,basaltic tuff and breccia ; 5—Rhyloite 为—Rhyloitic crystal tuff ; 7—Andsitic tuff and tuffaceous sandstone. Upper Jurassic Bayangaolao Formation : 8—Quartz porphyry and dacite ; 9—Quartz vein ; 10—Attitude ; 11—Boundary of stratigraphic units ; 12—Drilling hole and its serial number ; 13—Representive IP anomalous district ; 14—IP anomaly

印支期构造'旋回",与之相对应的是西伯利亚板块、 古蒙古洋壳和华北陆台之间的长时期和多阶段俯 冲、碰撞和对接作用,强烈的构造-岩浆活动不仅形 成有广泛分布的火成岩,同时,也造就了本区极为复 杂的褶皱和断裂构造(Xiao et al.,2003;Sengor et al.,1993)。晚古生代晚期,海西期造山作用致使本 区发生近南北向挤压和东西向拉张构造活动,进而 在华北陆台北缘形成一系列规模大小不等和产出形 态各异的裂陷盆地(王荃等,1991;Wang et al., 1986)。早二叠世火山-沉积作用在这些盆地中不仅 形成有很厚的火山-沉积岩地层,同时,也产出有一 系列银多金属矿化体(Wang et al.,2001)。综合性 研究结果表明,早二叠世银多金属矿化带的成矿作 用是白音查干地区及外围地壳演化的重要组成部 分,是火山-沉积作用的继续和发展(聂凤军等, 2006)<sup>9</sup>。在白音查干银多金属矿化带成矿作用的早 期阶段,随着海相火山活动和陆相沉积作用的交替 进行,部分铅、锌、银和铅及其他成矿组分可随火山 碎屑、火山灰和热液流体进入到特定的盆地,并且直 接沉淀下来。它们要么形成具有工业价值的银多金 属矿石,要么形成银多金属矿胚(或矿源层)。一般 来讲,此阶段形成的矿化体多以层状、似层状和透镜 状为特点,早期致密块状矿石中银、铅和锌含量明显 高于晚期脉状或网脉状矿石。

<sup>●</sup> 聂凤军、江思宏、白大明,等. 2006. 中蒙边境中东段我国一侧(北山二连乌旗地区)铜、金和银矿床成矿规律与找矿方向 (1212010561603-1).地质调查项目内部报告.566~589.

在含矿流体演化的早期阶段,银、铅和锌可与各 种不同的阴离子团结合 进而形成较稳定的络合物 , 并且通过岩层(体)粒间孔隙或原生冷凝细微裂隙进 行扩散与运移,在构造有利地段沉淀形成各种银多 金属矿石。鉴于在此阶段,成矿流体中大气降水量 和围岩组分含量均较低 因此 银多金属矿石硫化物 δ<sup>34</sup>S 值与岩浆热液型硫化物的相似。随着成矿作用 时间的推移和成矿体系的开放,大量大气降水和围 岩组分将会参加到成矿热液体系中来,并且与以岩 浆水为主的含矿流体混合,形成以大气降水和围岩 组分为主的混源流体,由此所形成的银多金属矿石, 其硫同位素特征与未蚀变粉砂岩相似(聂凤军等, 2006 注建平,2003)。另外,混合热液流体对容矿 围岩的交代作用可导致大量镁铁质矿物解体,释放 出来的铁、镁、铅、锌和银以及其他金属元素可与热 液体系中的挥发性组分相结合,进而形成黄铁矿、方 铅矿、闪锌矿、辉银矿、石英、绢云母和萤石。 当含矿 热液流体沿特定构造破碎带上升到近地表处时,成 矿体系温度和压力的骤然降低,特别是  $f(O_2)$ 的明 显增高和 pH 值的大幅度降低可导致热液体系产生 不平衡,进而沿构造破碎带形成具有工业价值的银 多金属矿体。白音查干银多金属矿化带形成之后, 部分矿化体长期裸露地表 接受风化淋滤 黄铁矿和 其他硫化物的分解可形成规模大小不等的铁帽 为 矿产资源潜力调查与评价提供了有效的找矿标志。

综上所述,白音查干银多金属矿化区是一处与 海西期中酸性岩浆活动有关的构造-蚀变岩型银多 金属矿化带。该矿化带周围海西期中酸性火成岩 (侵入岩和火山岩)分布广泛,其产出环境和岩相学 特征与白音查干矿化区中酸性火成岩相似,并且存 在有一大批银多金属矿化点,是进行银多金属矿床 找矿勘查的有利地段。

## 4 结 论

(1) 白音查干银多金属矿化区范围内,下二叠统 火山-沉积岩分布广泛,构造形迹复杂,中酸性浸入 岩发育,物化探异常星罗棋布,是寻找银多金属矿床 的最佳地段;

(2) 银多金属矿石黄铁矿、方铅矿和闪锌矿样品

δ<sup>34</sup>S值与岩浆热液型金属矿床同种硫化物的相似, 由此推断,岩浆热液活动为银多金属矿化带的形成 提供了物质、流体和动力来源;

(3) 野外地质调查和室内综合性研究结果表明, 白音查干地区银多属矿化带是多期次构造-岩浆活动的产物,矿化体兼具层控型和构造-蚀变岩型金属 矿床的双重特征;

(4) 根据笔者对控矿因素的认识,激电异常、银 多金属元素异常、泥质粉砂岩和构造破碎带相互叠 加的部位常常是银多金属矿化体产出的有利部位, 白音查干地区具有找到大中型银多金属矿床的成矿 条件。

#### References

- Bohlke J K , Coveney R M Jr , Rye R O and Barnes I. 1988. Stable isotope investigat-ions of gold quartz veins at the Oriental mine , Alleghany district , California[ R ]. U. S. Geological Survey Open-File Report. 88~79 , 1~24.
- Bureau of Geology and Mineral Resource of Inner Mongolia (BGM-RIM ). 1991. Regional Geology of Nei Mongol (Inner Mongolia ) Autonomous Region [M]. Beijing : Geol. Pub. House. 1 ~ 725 ( in Chinese with English abstract ).
- Hong D W, Wang S G, Xie X L, et al. 2000. Genesis of Positive ((Nd t)granitoids in Da Hinggan Mts. -Mongolia orogenic belt and growth continental crust[J]. Earth Science Frontiers (China University of Geosciences, Beijing), 7(2):441~456(in Chinese with English abstract).
- Jin Y, Liu Y T and Xie Y L. 2005. Relationship between magmatism and polymetal mineralization in Dongwuqi area, Inner Mongolia J]. Geology and Mineral Resources of South China, (1): $8 \sim 12$  in Chinese with English abstract).
- Li S Q Zhang W J ,Geng M S ,et al. 1998. Introduction to Geology of Mongolian Arc Tectonic and Its Evolution [M]. Beijing Geol. Pub. House. 104 ,111~112 (in Chinese with English abstract).
- Ohmoto H and Rye R O. 1979. Isotopes of sulfur and carbon. In :Geochemistry of hydrothermal ore deposits [ M ]. Barnes H L ,ed. 2nd edition. New York :John Wiley and Sons. 509~567.
- Sengor A M C , Natalin B A , Burtaman V S. 1993. Evolution of the Altaid tectonic collage and Paleozoic crustal growth in Eurasis[ J ]. Nature , 364 : 299~307.
- Shao J A. 1991. Crustal Evolution in the Middle Part of the Northern Margin of the Sino-Korean Plate M]. Beijing : Peking Univ. Pub. House. 1~144 (in Chinese with English abstract).

<sup>●</sup> 聂凤军、江思宏、白大明,等. 2006. 中蒙边境中东段我国一侧(北山二连乌旗地区)铜、金和银矿床成矿规律与找矿方向 (1212010561603-1).地质调查项目内部报告.566~589.

- Tang K. 1990. Tectonic development of Paleozoic fold belts at the Northern margin of the Sino-Korean Craton [J]. Tectonics , 9:249  $\sim$  260.
- Taylor B E. 1987. Stable isotope geochemistry of ore-forming fluid M ]. Mineralogical Association of Canada Short Course Handbook. 13: 337~445.
- Xiao W J , Windley B F , Hao Jie , et al. 2003. Accretion leading to collision and the Permian Solonker suture , Inner Mongolia , China : Termination of the central Asian orogenic belt J J. Tectonics , 22 (6):8~20.
- Wang J B , Wang Y W , Wang L J , et al. 2001. Tin-polymetallic mineralization in the southern part of the Da Hinggan Mountains , China [ J ]. Resource Geology , 51(4):283~291.
- Wang J P. 2003. Metallogeny of Dongwu Banner copper and silver polymetallic ore zone of Inner Mongolia[ J ]. Mineral Resources and Geology , 17(2):132~135( in Chinese with English abstract ).
- Wang Q and Liu X Y. 1986. Paleoplate tectonics between Cathaysia and Angaraland in Inner Mongolia of China J ]. Tectonics ,  $5:1073 \sim 1088$ .
- Wang Q , Liu X Y and Li J Y. 1991. Plate tectonics between Cathaysia and Angaraland in China M ]. Beijing : Peking Univ. Pub. House. 74~91 ( in Chinese with English abstract ).

Zhao Y M, Wang D W, Zhang D Q, et al. 1994. Geological setting and kcdzo aco cm/ http://www.kcdzo.aco

exploration model for the polymetallic deposits occurring in the southeastern part of Inner Mongolia[M]. Beijing: Seismologic Press.  $1 \sim 234$  (in Chinese).

#### 附中文参考文献

- 洪大卫,王试光,谢锡林,等. 2000. 兴蒙造山带正 € Nd,t)值花岗岩 的成因和大陆地壳生长[J]. 地学前缘, ζ(2):441~456.
- 金 岩,刘玉堂,谢玉玲. 2005. 内蒙古东乌旗地区岩浆活动与多金属 成矿的关系[J]. 华南地质与矿产(1)8~12.
- 李述靖,张维杰,耿明山,等. 1998.蒙古弧形地质构造特征及形成演 化概论[M].北京,地质出版社. 104,111~112.
- 内蒙古自治区地质矿产局. 1991. 内蒙古自治区区域地质志[M]. 北京 地质出版社. 1~725.
- 邵济安. 1991. 中朝板块北缘中段地壳演化[M]. 北京:北京大学出版社.1~144.
- 王建平. 2003. 内蒙古东乌旗铜、银多金属成矿带成矿类型分析[J]. 矿产与地质,17(2):132~135.
- 王 荃,刘雪亚,李锦轶. 1991.中国华夏与安加拉古陆间的板块构造 [M].北京,北京大学出版社. 74~91.
- 赵一鸣,王大畏,涨德全,等. 1994. 内蒙古东南部铜多金属成矿地质 条件及找矿模式[M]. 北京 地震出版社. 1~234.