青海德尔尼铜(锌钴)矿床 Re-Os 年龄及地质意义

焦建刚1,鲁浩2,孙亚莉3,黄喜峰1,段俊1

(1. 长安大学 地球科学与资源学院,陕西西安 710054; 2. 西安地质矿产研究所,陕西西安 710054;
 3. 中国科学院 广州地球化学研究所同位素地球化学国家重点实验室,广东 广州 510640)

摘要: 东昆仑德尔尼大型铜(锌钴) 矿是赋存在蛇绿岩中的块状硫化物矿床,8件块状硫化物矿石的 Re-Os 同位素等时线 年龄为(295.5±7.2) Ma,略小于矿区玄武质熔岩的锆石 U-Pb 平均年龄(308.2±4.9) Ma,矿床形成于晚石炭世一早二 叠世,属于阿尼玛卿洋盆扩张期。成矿时代早于矿区北部印支期花岗岩,证明德尔尼矿床的成因与印支期花岗岩无直 接关系。矿石组构、矿物组合和岩石地球化学研究指示,矿床为海底喷流沉积-热液叠加成矿,具有类似于塞浦路斯 型块状硫化物矿床的构造背景和矿物组合特征。矿区及外围填图发现,德尔尼铜矿体主要产出在角砾状蛇纹岩中,部 分位于蛇纹岩与含碳铁硅质岩之间,这种特殊的赋矿层位可能与晚古生代特提斯洋的快速扩张、岩浆补给少、变质橄 榄岩迅速抬升有关。

关键词:块状硫化物矿床;Re-Os 同位素定年;蛇绿岩;德尔尼;东昆仑 中图分类号:P618.41 文献标志码:A 文章编号:1000-8527(2013)03-0577-08

Re-Os Dating for Derni Cu(Zn-Co) Ore Deposit in Qinghai Province, China and Its Geological Implication

JIAO Jian-gang¹, LU Hao², SUN Ya-li³, HUANG Xi-feng¹, DUAN Jun¹

School of Earth Science and Resources, Chang'an University, Xi'an, Shaanxi 710054, China;
 Xi'an Institute of Geology and Mineral Resource, Xi'an, Shaanxi 710054, China;

2. At an Institute of Geology and Mineral Resource, At an , Shaansi 710054, China,

3. Key Laboratory of Isotope Geochronology and Geochemistry , Guangzhou Institute of Geochemistry ,

Chinese Academy of Sciences, Guangzhou, Guangdong 510640, China)

Abstract: Derni massive sulfide Cu(Zn-Co) deposit is mainly wrapped by ophiolite in East Kunlun Mountains , and 8 massive sulfide ores give an isochronal age of (295.5 \pm 7.2) Ma by Re-Os isotope , which is a little later than zircon U-Pb age (308.2 \pm 4.9) Ma of the basalt in the mining area. The diagenesis and metallogenic epoch is between Late Carboniferous and Early Permian. It is older than the Indo-Chinese epoch granite in the north side of the mining area , suggesting no direct genesis relationship between granite and Derni Cu(Zn-Co) ore deposit. According to the texture and structure of the ores , mineral compositions and various geochemistry data , the genesis of Derni Cu(Zn-Co) ore deposit can be summarized as submarine exhalation-sedimentary mineralization and experienced later hydrothermal superimposition , which is similar to Cyprus-type VMS deposit by tectonic setting and mineral compositions. From mapping and borehole logging , the main ore bodies of Derni Cu (Zn-Co) ore deposit lay in brecciaous serpentinite or between brecciaous serpentinite and carbonaceous Fe-Si rock , which is different from any other VMS deposits in the world , and the special phenomenon may be caused by quick spreading of Late Paleozoic Tethyan middle ocean ridge , lack of enough mafic magma replenishment , accompanied by rapid ascending of meta-peridotite.

Key words: massive sulfide deposit; Re-Os isotope dating; ophiolite; Derni; East Kunlun Mountains

收稿日期: 2012-07-07; 改回日期: 2012-10-07; 责任编辑: 戚开静。

基金项目: 国家自然科学基金项目"甘肃龙首山地区与铜镍成矿有关的幔源岩浆事件重建"(41072058); 国土资源部公益性行业 科研专项(200911007, 201011058)。

作者简介: 焦建刚,男,副教授,1976年出生,矿物学、岩石学、矿床学专业,主要从事矿床地质方面的教学与科研工作。 Email: jiangang@ chd. edu. cn。

0 引 言

Re-Os 同位素体系在辉钼矿定年中得到广泛应 用^[1-4],在示踪蛇绿岩和基性侵入岩的物质来源 方面也得到成功应用^[5]。但是,在无辉钼矿的矿 床中,由于Re、Os含量极低,在没有更好选择的 情况下,尝试 Re-Os 同位素测年是必要和有意义 的。如块状硫化物矿床的定年一直是个难题,国 内对此类矿床的成矿年龄报道也非常稀少,地质 学者一般利用与成矿有关的容矿岩石测年来限定 矿床的成矿年龄。对德尔尼大型铜(锌钴)块状硫 化物矿床的年代学研究,矿区外围蛇绿岩剖面上 玄武岩³⁹ Ar-⁴⁰ Ar 年龄为(345.3 ± 7.9) Ma^[6]; 矿 区钻孔中熔岩的锆石 U-Pb 年龄为 276~319 Ma, 平均年龄为(308.2 ± 4.9) Ma^[7]; 宋忠宝等^[8] 2009 年根据块状硫化物矿石全岩 Re-Os 成矿模式 年龄提出 310.9~314.3Ma 为成矿时代, 279~ 282 Ma 为成矿叠加时代; 王永标等^[9] 2003 年根 据化石确定的矿区地层主要为下二叠统千枚状板 岩夹砂岩; 矿区大比例尺地质填图显示块状硫化 物矿体主要包含在超基性岩中,而千枚状板岩夹 砂岩是上覆地层,德尔尼矿床的成矿时代应该介 于下二叠统与蛇绿岩形成时代之间。到目前为 止,该矿床的成矿时代一直没有定论。另外,与 火山有关的块状硫化物矿床(VMS)中矿体一般赋 存在喷出岩中,而德尔尼矿床的矿体主要赋存于

超基性岩中(蛇绿岩组成部分),这种赋存特征的 成因引起了长期的争议^[10-13]。本次研究选择矿区 不同类型的块状硫化物矿石进行详细鉴定,对富 黄铁矿的矿石开展 Re-Os 同位素定年尝试,确定 了矿床的成矿时代,探讨了矿床的成因及其与蛇 绿岩的关系。

1 地质背景

德尔尼铜(锌钴)矿床位于巴颜喀拉褶皱系阿 尼玛卿褶皱带东段的阿尼玛卿前缘大断裂北侧, 阿尼玛卿超基性岩带东段的德尔尼超基性岩体中 部。阿尼玛卿超基性岩带呈 NW 或 NWW 向狭长 带状,长约300 km,由近百个岩体组成(图1)。 这些岩体呈长条状、透镜状,或互相平行,或互 相衔接,断续延伸,岩体规模大小不一,相差悬 殊。以往研究普遍认为阿尼玛卿超基性岩带具蛇 绿岩组合特征,微量元素判别图证明其形成于洋 中脊构造环境^[5,7],因此,称其为阿尼玛卿混杂岩 带。其中最大的德尔尼超基性岩体长约17 km,宽 200~1000 m, 沿近北西向的断裂带分布。岩性以 斜辉辉橄岩为主,次为纯橄岩、辉石岩,岩石均 已蛇纹石化。岩体的围岩为千枚状板岩夹砂岩, 前人根据古生物地理学成果确定其为下二叠统^[9]。 且在超基性岩体与千枚状板岩的内接触带常出现 宽度不等的片理化蛇纹岩带,未见烘烤变质现象, 反映岩体呈构造冷侵位产出。



图 1 阿尼玛卿混杂岩带地质略图(据 Yang 等^[14], 2004 修编) Fig. 1 Geological sketch map of the Animaqing ophiolite belt (modified after Yang et al^[14], 2004)

2 矿床地质

德尔尼铜(锌钴)矿床为一个含多种有用组分的综合性矿床,铜、钴、硫分别达到大型规模, 锌达到中型规模。其中铜金属量 5.45×10^5 t,平 均品位 $1.03\% \sim 1.48\%$;钴金属量 2.85×10^4 t, 平均品位 $0.0054\% \sim 0.092\%$;锌金属量 1.47×10^5 t,平均品位为 $0.93\% \sim 2.21\%$;硫 1.46×10^7 t, 平均品位为 $31.39\% \sim 33.48\%$,并伴生 Au、Ag、 Se 等多种有益组分^[10]。矿区内主矿体为 I、 II、 III、 V、 VII(图 2,图 3),各主矿体周围都赋存 有埋藏不深的小隐伏矿体,共 22个。矿体具有 透镜状或似层状,因受后期构造影响,呈现出褶 皱形态(图 4)。矿体大部分直接产在超基性岩的 角砾状蛇纹岩带中,部分产在超基性岩体紧邻的



图 2 德尔尼铜(锌钴)矿床矿区地质略图 (据章午生^[10], 1981)

Fig. 2 Geological map of Derni Cu(Zn-Co) ore deposit (after Zhang^[10], 1981)

下二叠统,千枚状含碳板岩、千枚岩夹砂岩偶夹变火山岩层;
 大理岩、结晶灰岩夹角闪片岩层;3.花岗岩;4.花岗闪长岩;
 硅化、碳酸盐化蛇纹岩;6.碳酸盐化角砾状蛇纹岩;7.碳酸盐化蛇纹岩;8.片状蛇纹岩;9.变安山岩;10.铁帽;11.断层;12.矿体水平投影及矿体编号



图 3 德尔尼铜(锌钴)矿床 I、II、II、V、VI号矿体投影图 (据章午生^[10], 1981)

Fig. 3 Vertical projecting map of the main ore bodies in Derni Cu(Zn-Co) ore deposit(after Zhang^[10], 1981)



图 4 德尔尼铜(锌钴) 矿床 I 号矿体西段的剖面图 (据章午生^[15], 1995,修编)

Fig. 4 Section map of No. I ore body in Derni Cu(Zn-Co) ore deposit (modified after Zhang^[15], 1995)

第四系坡积物; 2. 板岩; 3. 蛇纹岩; 4. 碳酸盐化角砾状蛇纹
 岩; 5. 片状蛇纹岩; 6. 铁帽; 7. 铜锌钴矿石; 8. 蛇纹岩与板岩
 夹石; 9. 地质界线; 10. 断层; 11. 钻孔

含碳铁硅质岩中,矿体与围岩界线截然。矿体附 近常见的蚀变类型有:碳酸盐化、蛇纹石化、滑 石化、绿泥石化、钠闪石化和硅化。其中以碳酸 盐化和蛇纹石化最为发育,且与矿化有一定的空 间关系。

德尔尼矿床的矿石组分较简单,原生矿石中 最主要的矿物为黄铁矿、黄铜矿、闪锌矿、磁黄 铁矿、磁铁矿,含少量的方铅矿、钴镍黄铁矿等。 矿石组构主要为块状构造,其次为条带状、浸染 状、角砾状构造等;半自形一它形粒状结构为主, 粒度一般小于0.1 mm,其次有充填、网状、交代 残余结构等。原生矿石主要为块状和条带状含铜 黄铁矿矿石,构成矿体的主体部分,其中黄铁矿 80%~90%、磁黄铁矿5%、磁铁矿2%、黄铜矿 1%~2%、闪锌矿0.5%~2%(图5),具有海底 喷流沉积的矿石构造特征。块状含铜黄铁矿矿石 主要分布在矿体上部,条带状(含角砾条带状)含 铜黄铁矿矿石主要分布在矿体的下半部以及两端 尖灭部位。浸染状、角砾状及氧化矿石分布不广, 主要存在于矿体边部^[4]。

3 Re-Os 同位素样品选择与测试结果

目前,对岩浆矿床中块状矿石 Re-Os 同位素 定年已经有成功实例,如金川和 Voisey's Bay 铜镍 硫化物矿床^[16-17]。热液矿床中 Re-Os 同位素测试

黄铁矿或者黄铜矿单矿物也得到了与地质事实相 确定性。虽然,块状硫化物矿床中 Re、Os 含量非 吻合的结果^[18]。块状硫化物矿床没有别的可靠方 法确定成矿年龄,地质学者只有通过围岩的成岩 时代来限定成矿年龄,但这种方法存在很多的不

常低, Re-Os 同位素测年受到限制, 但是本矿床中 有大量的黄铁矿,可能是 Re-Os 同位素定年的一 种较好选择。



图 5 德尔尼铜(锌钴) 矿床中块状硫化物矿石宏观与微观照片 Fig. 5 Mineralogy of ores and massive sulfide ores in Derni Cu(Zn-Co) ore deposit

表1	德尔尼铜(锌钴) 矿床块状硫化物 Re-Os 同位素分析结果	
----	---------------------------------	--

样号	样重/g	${\rm Re}\pm 2\sigma/10^{-9}$	187 Re $\pm 2\sigma/10^{-9}$	NOs $\pm 2\sigma/10^{-9}$	188 Os ± 2 σ /10 ⁻⁹
DN – 1	1.011 ± 4	50.53 ± 0.25	31.76 ± 0.16	0.3177 ± 0.0016	$0.041 \ 8 \pm 0.000 \ 20$
DN – 2	1.006 ± 8	50.23 ± 0.31	31.57 ± 0.20	$0.320\ 1\pm 0.002\ 0$	$0.042\ 1\pm 0.000\ 30$
DN – 3	1.500 ± 9	25.41 ± 0.10	15.97 ± 0.06	$0.132\ 2\pm 0.001\ 0$	$0.017\ 4\pm 0.000\ 10$
DN – 4	1.492 ± 3	25.58 ± 0.15	16.08 ± 0.10	$0.128\ 2\pm 0.001\ 1$	$0.016\ 8\pm 0.000\ 10$
DN – 5	1.011 ± 5	145.60 ± 0.35	91.51 ± 0.22	$2.125\ 0\pm 0.038\ 0$	0.2794 ± 0.00510
DN - 6	1.001 ± 5	145.52 ± 0.36	91.47 ± 0.23	$2.141\ 0\pm 0.020\ 0$	0.2815 ± 0.00270
DN - 7	1.001 ± 7	64.68 ± 0.19	40.66 ± 0.12	$0.083\ 6\pm 0.001\ 2$	$0.011\ 0\pm 0.000\ 2$
DN - 8	0.995 ± 2	64.63 ± 0.14	40.62 ± 0.09	$0.079\ 1\pm 0.000\ 2$	0.0104 ± 0.00002
样号	T^{187} Os ± 2 $\sigma/10^{-9}$	R^{187} Os $\pm 2\sigma$	/10 ⁻⁹ ¹⁸⁷ Re	$/^{188}$ Os ± 2 σ	187 Os / 188 Os ± 2 σ
样号 DN - 1	$T^{187} \text{Os} \pm 2\sigma / 10^{-9}$ 0.124 7 ± 0.001 0	$R^{187} Os \pm 2\sigma$ 0.118 6 ± 0.	/10 ⁻⁹ ¹⁸⁷ Re. .001 0 764.	$/^{188} \text{Os} \pm 2\sigma$ 53 ± 5.34	$\frac{^{187} \mathrm{Os} / ^{188} \mathrm{Os} \pm 2\sigma}{3.001\ 2 \pm 0.028\ 0}$
样号 DN - 1 DN - 2	$T^{187} Os \pm 2\sigma / 10^{-9}$ 0. 124 7 ± 0. 001 0 0. 126 7 ± 0. 001 2	$\frac{R^{187} Os \pm 2\sigma}{0.118 \ 6 \pm 0.}$ 0.120 6 ± 0.	/10 ⁻⁹ ¹⁸⁷ Re .001 0 764. .001 2 754.	7^{188} Os $\pm 2\sigma$ 53 ± 5.34 36 ± 6.71	$\frac{^{187} \text{Os} / ^{188} \text{Os} \pm 2\sigma}{3.001\ 2 \pm 0.028\ 0}$ $3.028\ 2 \pm 0.035\ 4$
样号 DN - 1 DN - 2 DN - 3	$T^{187} Os \pm 2\sigma / 10^{-9}$ 0. 124 7 ± 0. 001 0 0. 126 7 ± 0. 001 2 0. 070 8 ± 0. 000 2	$R^{187} Os \pm 2\sigma$ 0. 118 6 ± 0. 0. 120 6 ± 0. 0. 068 2 ± 0.	/10 ⁻⁹ ¹⁸⁷ Re .001 0 764. .001 2 754. .000 2 923.	$7^{188} Os \pm 2\sigma$ 53 ± 5. 34 36 ± 6. 71 91 ± 7. 83	$\frac{^{187} \text{Os} / ^{188} \text{Os} \pm 2\sigma}{3.001\ 2 \pm 0.028\ 0}$ $3.028\ 2 \pm 0.035\ 4$ $4.092\ 3 \pm 0.033\ 9$
 DN - 1 DN - 2 DN - 3 DN - 4	$T^{187} Os \pm 2\sigma / 10^{-9}$ 0.124 7 ± 0.001 0 0.126 7 ± 0.001 2 0.070 8 ± 0.000 2 0.069 9 ± 0.000 7	$\frac{R^{187} Os \pm 2\sigma}{0.118 \ 6 \pm 0.}$ $0.120 \ 6 \pm 0.$ $0.068 \ 2 \pm 0.$ $0.067 \ 4 \pm 0.$	/10 ⁻⁹ ¹⁸⁷ Re. .001 0 764. .001 2 754. .000 2 923. .000 7 959.	$7^{188} Os \pm 2\sigma$ 53 ± 5.34 36 ± 6.71 91 ± 7.83 45 ± 9.81	$\frac{^{187} \text{Os} / ^{188} \text{Os} \pm 2\sigma}{3.001\ 2 \pm 0.028\ 0}$ $3.028\ 2 \pm 0.035\ 4$ $4.092\ 3 \pm 0.033\ 9$ $4.169\ 2 \pm 0.054\ 9$
 DN - 1 DN - 2 DN - 3 DN - 4 DN - 5	$T^{187} Os \pm 2\sigma / 10^{-9}$ 0. 124 7 ± 0. 001 0 0. 126 7 ± 0. 001 2 0. 070 8 ± 0. 000 2 0. 069 9 ± 0. 000 7 0. 180 2 ± 0. 002 5	$\frac{R^{187} Os \pm 2\sigma}{0.118 \ 6 \pm 0.}$ $0.120 \ 6 \pm 0.$ $0.068 \ 2 \pm 0.$ $0.067 \ 4 \pm 0.$ $0.139 \ 1 \pm 0.$	/10 -9 187 Re. .001 0 764. .001 2 754. .000 2 923. .000 7 959. .001 8 329.	$\frac{7^{188} Os \pm 2\sigma}{53 \pm 5.34}$ 36 ± 6.71 91 ± 7.83 45 ± 9.81 32 ± 6.03	$\frac{^{187} \text{Os} / ^{188} \text{Os} \pm 2\sigma}{3.001\ 2 \pm 0.028\ 0}$ $3.028\ 2 \pm 0.035\ 4$ $4.092\ 3 \pm 0.033\ 9$ $4.169\ 2 \pm 0.054\ 9$ $0.648\ 3 \pm 0.014\ 9$
<u>样号</u> DN - 1 DN - 2 DN - 3 DN - 4 DN - 5 DN - 6	$T^{187} Os \pm 2\sigma / 10^{-9}$ 0.124 7 ± 0.001 0 0.126 7 ± 0.001 2 0.070 8 ± 0.000 2 0.069 9 ± 0.000 7 0.180 2 ± 0.002 5 0.186 4 ± 0.000 7	$R^{187} Os \pm 2\sigma$ 0. 118 6 ± 0. 0. 120 6 ± 0. 0. 068 2 ± 0. 0. 067 4 ± 0. 0. 139 1 ± 0. 0. 145 0 ± 0.	/10 -9 187 Re. .001 0 764. .001 2 754. .000 2 923. .000 7 959. .001 8 329. .000 3 326.	7^{188} Os $\pm 2\sigma$ 53 ± 5.34 36 ± 6.71 91 ± 7.83 45 ± 9.81 32 ± 6.03 71 ± 3.24	$\frac{^{187} \text{Os} / ^{188} \text{Os} \pm 2\sigma}{3.001\ 2 \pm 0.028\ 0}$ $3.028\ 2 \pm 0.035\ 4$ $4.092\ 3 \pm 0.033\ 9$ $4.169\ 2 \pm 0.054\ 9$ $0.648\ 3 \pm 0.014\ 9$ $0.665\ 6 \pm 0.006\ 8$
样号 DN - 1 DN - 2 DN - 3 DN - 4 DN - 5 DN - 6 DN - 7	$T^{187} Os \pm 2\sigma / 10^{-9}$ 0. 124 7 ± 0. 001 0 0. 126 7 ± 0. 001 2 0. 070 8 ± 0. 000 2 0. 069 9 ± 0. 000 7 0. 180 2 ± 0. 002 5 0. 186 4 ± 0. 000 7 0. 191 2 ± 0. 001 2	$R^{187} Os \pm 2\sigma$ 0. 118 6 ± 0. 0. 120 6 ± 0. 0. 068 2 ± 0. 0. 067 4 ± 0. 0. 139 1 ± 0. 0. 145 0 ± 0. 0. 189 6 ± 0.	/10 ⁻⁹ ¹⁸⁷ Re. .001 0 764. .001 2 754. .000 2 923. .000 7 959. .001 8 329. .000 3 326. .001 2 3721.	$7^{188} Os \pm 2\sigma$ 53 ± 5.34 36 ± 6.71 91 ± 7.83 45 ± 9.81 32 ± 6.03 71 ± 3.24 40 ± 56.20	$\frac{^{187} \text{Os} / ^{188} \text{Os} \pm 2\sigma}{3.001\ 2 \pm 0.028\ 0}$ $3.028\ 2 \pm 0.035\ 4$ $4.092\ 3 \pm 0.033\ 9$ $4.169\ 2 \pm 0.054\ 9$ $0.648\ 3 \pm 0.014\ 9$ $0.665\ 6 \pm 0.006\ 8$ $17.506\ 0 \pm 0.282\ 0$

注: NOs. 普通 Os; T¹⁸⁷Os. ¹⁸⁷Os 的总量; R¹⁸⁷Os. 放射成因¹⁸⁷Os。

本次研究选择不同种类的块状硫化物矿石进 行 Re-Os 方法测年。样品采自德尔尼铜(锌钴) 矿 床 [号矿体露天采坑, 矿石全部为块状硫化物组 成。经过 Re、Os 含量初测, 8 件样品含有相对较 高的 Re(50×10⁻⁹ ~ 145×10⁻⁹)、Os(0.08×10⁻⁹ ~2.14×10⁻⁹),可用于测年,矿石特点是黄铁矿 占80%以上,其次为黄铜矿,少量的磁黄铁矿。其 余样品中黄铁矿含量小于 50%,其次为黄铜矿、闪 锌矿、磁铁矿,因 Re、Os 含量太低,没有测同位 素。由此可见,德尔尼块状硫化物矿床中 Re、Os 含量主要受黄铁矿控制,黄铁矿单矿物 Re-Os 同位 素测年可能是最好的选择。但是,不同类型矿石鉴 定结果显示,黄铁矿存在多期次成因特征明显^[19], 因此,虽然黄铁矿是这类矿床测年的最佳选择,但 是选择样品仍需要谨慎。本次研究选择富黄铁矿的 块状硫化物矿石进行 Re-Os 同位素测年(图 5(a), (b)),样品 Re、Os 测试在中国科学院广州地球化 学研究所同位素地球化学国家重点实验室完成, 分析方法见 Sun 等^[20]和梁婷等^[18]文献。

德尔尼含铜黄铁矿矿石的 Re-Os 同位素测试 结果列于表1,利用 ISOPLOT 软件将8 个样品进行 等时线拟合,获得德尔尼矿床较为一致的 Re-Os 同位素等时线年龄为(295.5±7.2) Ma(图6),平 均权重方差值(MSWD)为1.8,矿床形成于晚石炭 世一早二叠世。宋忠宝等^[8] 2009 年获得的德尔尼 块状硫化物矿石全岩 Re-Os 模式年龄为 310.9 ~ 314.3 Ma,由于低 Re 含量的矿石中 Re-Os 模式年 龄具有不确定性,存在多期年龄事件。



图 6 德尔尼铜(锌钴) 矿床 Re-Os 等时线年龄图 Fig. 6 Re-Os isochronic age of Derni Cu(Zn-Co) ore deposit

4 讨 论

```
    4.1 Re-Os 同位素年代学意义及物源示踪
德尔尼蛇绿岩带是古特提斯的最北缘蛇绿岩,
```

位于晚古生代的阿尼玛卿洋盆中,该洋盆扩张的 时限在 260~345 Ma 之间^[21-22]。德尔尼铜(锌钴) 矿床位于该蛇绿岩带中,一般来说,矿床的形成 时代可以出现在洋盆存在、扩张活动的任何时间 里。本次获得的德尔尼块状硫化物矿石的 Re-Os 同位素等时线年龄为(295.5±7.2) Ma,滞后于矿 区玄武质熔岩的锆石 U-Pb 年龄(308.2±4.9) Ma^[14],与目前的 VMS 型矿床成矿理论吻合,即 主控 VMS 矿床的岩石层序的形成时代稍微早于或 者晚于矿床的形成时代^[23]。证明矿床形成时间为 晚石炭世一早二叠世,构造背景属于阿尼玛卿洋 盆开始打开期^[14]。

Re-Os 同位素体系在矿床研究中还广泛用于示 踪成矿物质来源。Os 是一种相容元素, Re 是一种 不相容元素。在壳幔分异和地球化学循环过程中, Os 趋于在地幔中富集, Re 相对亲地壳^[17],因此 地壳组分加入成矿体系越多,普通 Os 含量越低, Re/Os 比值越大。在 Re/Os-Os 图中(图7),样品 点落入 Lewisian 下地壳与富硫沉积物之间,反映 成矿物质主要来源于地壳,与世界典型铜镍硫化 物矿床明显不同,也暗示德尔尼块状硫化物矿床 不是源于地幔,与围岩橄榄岩没有直接成因关系。





Fig. 7 Diagram of Re/Os vs. Os of Derni Cu(Zn-Co) ore deposit(Base map after Lambert et al^[17], 1999)

4.2 矿床成因

德尔尼大型铜(锌钴)矿床的成因一直是广大研究者关注的热点,一是根据矿体产在超基性岩体中,提出了岩浆熔离矿床成因^[10];二是矿床明显受构造控制,主要沿断裂充填于超基性岩体中,部分矿化体还赋存于辉长岩、灰岩,以及花岗岩

与板岩的接触带热液中,由此提出了与邻近花岗 岩有关的热液矿床^[11];三是根据矿石组构、矿石 矿物组合及赋矿岩石的化学成分特点与块状硫化 物矿床相似,提出了海底热液作用或火山喷气-沉积作用成矿(简称海底喷流沉积成矿)^[13]。近年 来,越来越多的研究显示该矿床属于海底喷流沉 积矿床,并伴随有海底热液叠加成矿作用,具体 证据有: 甄别出紧邻矿体为热水沉积成因的含碳 铁硅质岩^[24];发现海底喷流沉积成因的"草莓状" 黄铁矿^[25]: 块状硫化物矿石普遍发育角砾状、层 纹状、条带状构造等沉积构造特征^[4];发现碳酸 盐一石英一重晶石一石膏矿物组合^[19]; δ^{34} S 变化 范围为-6.15%~+11.45%,平均+6.37%,可 能主要来自海水,部分与热液作用有关; 矿石中 的方解石 δ^{18} O 为 11.32‰ ~ 12.98‰, 说明矿床 形成期间的海水与洋底玄武岩裂隙中热水进行了 混合^[12];脉石矿物石英和方解石 δ^{13} C_{PDB}分别为 15% ~ 45% 和 - 2.013% ~ 3.83% , 具有海相沉 积碳酸盐的特征^[26]。

本次获得的德尔尼铜(锌钴) 矿床的 Re-Os 同 位素等时线年龄为(295.5±7.2) Ma,明显早于 矿区北部印支期花岗岩,矿区也没有出现厚大的 石英脉或者碳酸盐岩脉,因此,基本可以排除花 岗岩有关的热液成因观点;另外,矿床中矿石矿 物没有镍黄铁矿,也不是以岩浆熔离成因的浸染 状矿石为主,而是以沉积成因的块状与条带状矿 石为主,不同于典型岩浆熔离矿床。因此,作者 比较认同德尔尼铜(锌钴)矿床为海底喷流沉积 成因。

德尔尼矿床与典型的块状硫化物成矿特征不 同,主要产出在洋中脊环境的超基性岩中,既没 有黑矿型那样产在板块汇聚边缘的火山碎屑岩中; 也不像别子型那样形成干弧前海沟的火山沉积岩 系中; 更不像沙利文型赋存在陆源沉积岩中; 与 产在洋中脊枕状熔岩中的塞浦路斯型块状硫化物 矿床亦有差异。因此有人提出"德尔尼型"^[15]。块 状硫化物矿床按成矿环境、赋矿岩石和成矿元素 组合可以划分为两类: 一类是与大陆裂谷和岛弧 环境长英质火山岩有关的 Cu(Pb-Zn) 矿床,如白 银厂大型铜矿床;另一类是与洋壳环境基性火山 岩有关的 Cu(Zn-Co) 矿床,如塞浦路斯铜矿床。 经过大量对比研究发现:德尔尼矿床具有类似于 塞浦路斯型块状硫化物矿床的构造背景和矿物组 合特征(表2),都与洋脊蛇绿岩有关,只是矿体 在蛇绿岩中赋存部位不同。

4.3 矿床与蛇绿岩的关系

蛇绿岩一般指洋壳和上地幔残片,抬升就位 在大陆边缘或增生楔和岛弧等构造环境中。根据 1972 年 Penrose 会议建立了理想的蛇绿岩模型:从 下到上组成为地幔橄榄岩,层状超基性岩和辉长 岩,片状基性岩墙,喷出岩系列包括枕状与块状 熔岩,上面覆盖着含放射虫或燧石的石灰岩^[28], 典型的例子是塞浦路斯型蛇绿岩。蛇绿岩的典型 标志是杂岩体无根、无演化相带、与围岩为构造 接触关系而不是侵入关系^[29]。

前人研究认为德尔尼蛇绿岩是一个被构造肢

矿床特征	德尔尼块状硫化物矿床	塞浦路斯块状硫化物矿床				
矿床产出地质	形成于古生代大洋扩张脊蛇绿岩中 ^[7] ,蛇绿岩具有 N – MORB 型	形成于中生代洋壳扩张的洋中脊蛇绿岩中				
背景	微量元素地球化学特征 ^[27]					
矿体与蛇绿岩	蛇绿岩组合不完整,没有枕状熔岩;主要矿体产在蛇绿岩的角砾	蛇绿岩组合完整;主要矿体产于蛇绿岩的上				
关系	状辉橄岩中;成矿时代稍晚于矿体下部的玄武质熔岩	部枕状熔岩与下部枕状熔岩之间				
矿体特征	块状硫化物矿体,多层叠瓦状分布,上部块状,下部条带状矿体	块状硫化物矿体,上部层状,下部网脉状 矿体				
矿石组构	致密块状、条带状、细脉状、网脉状为主,矿物相互穿插、交代, 形成充填、溶蚀、交代结构,另有自形粒状和半自形粒状结构	致密块状、网脉状,具有特殊的胶体结构				
金属矿物组合	矿石矿物以黄铁矿为主,其次为黄铜矿、磁铁矿、闪锌矿、磁黄 铁矿、钴镍黄铁矿	矿石矿物以黄铁矿为主,其次为黄铜矿、闪 锌矿、磁黄铁矿和赤铁矿				
成矿元素组合	主要为 Cu、Zn、Co,伴生 Au、Ag; Co 在底部和边部含量增加; 平均矿石品位 Cu: Zn: Co = 19: 5: 1 ^[27]	主要为 Cu、Zn、Co,伴生 Au; Co 含量随 着深度变大而增加; 平均矿石品位 Cu: Zn: Co = 67: 8: 1 ^[27]				

表2 德尔尼与塞浦路斯块状硫化物矿床特征对比

Table 2	Comparison of	characteristics	between	Derni and	Cyprus	massive	sulfide	denosits
I able 2	Comparison of	character istics	Detween	Derm and	Cyprus	massive	Sunnuc	ucposits

解的古洋壳,由于缺少枕状熔岩,产出环境属于 一个快速扩张的洋脊^[7]。典型的塞浦路斯型块状 硫化物矿床产出在下段玄武岩中,而德尔尼铜(锌 钴) 矿床产于蛇绿岩的超基性岩组成部分中。大量 实例证实块状硫化物矿床产出多与喷出岩关系密 切,德尔尼矿床产出的位置是世界上独特的,其 成因引起了长期的争议。目前的认识主要有3种: 第一种观点认为蛇绿岩中的超基性岩由变质橄榄 岩、方辉橄榄岩和二辉橄榄岩组成,属于侵入岩, 由于晚期侵位将块状硫化物包裹进来,但是,这 种高温岩浆遇到块状硫化物后将 "吞食"硫化物, 很难形成目前的沉积结构矿石。第二种观点: 有学 者获得超镁铁岩的 Sm-Nd 年龄为 1.2 Ga, 远大于 成矿年龄,因此认为超基性岩部分为地幔部分熔 融的残留体,提出构造侵位^[30],从而解释了矿体 与角砾状蛇纹岩的关系^[10],但是无法解释为什么 矿体没有存在喷出岩(玄武岩)中,变质橄榄岩应 用 Sm-Nd 定年也值得商榷。第三种观点认为矿体 的直接围岩是橄榄质火山角砾岩,矿床形成于火 山岩块状硫化物矿床系列中的最基性端员[12],但 是这种认识缺乏岩石学证据^[13]。综合前人的研 究,结合成岩、成矿年代学,我们提出第4种认 识: 德尔尼铜(锌钴)矿体主要赋存在蛇纹岩中, 与洋脊的扩张速度有关,因为矿区缺少枕状熔岩, 也缺少基性岩墙,一般洋脊的扩张速度快和岩浆 补给少会出现这种现象[31],因此,德尔尼矿区的 蛇绿岩可能属于一个快速扩张的洋脊。洋脊的快 速扩张必然导致玄武岩快速喷发,变质橄榄岩(蛇 纹岩)快速抬升。由于岩浆补给少,缺少大量基性 熔岩,因此,海底喷流沉积形成的块状硫化物与 蛇纹岩就位在一起。

4.4 找矿指示

德尔尼铜矿区 I 号矿体 13 勘探线钻孔 ZK1303 的柱状图显示,上部蛇纹岩厚约 600 m,其下部存 在约 150 m 厚的碳酸盐化碳质板岩,再往下为约 200 m 厚的(碳酸盐化)玄武岩^[12],铜矿体产出在 角砾状蛇纹岩中,矿体具有多层特征,一直延伸 到地表以下 520 m (图 8)。根据上面的研究:洋 脊的快速扩张导致变质橄榄岩(蛇纹岩)迅速抬升, 在缺乏岩浆补给情况下,海底喷流沉积作用形成 的成矿物质可能沉积在蛇绿岩的超基性岩组成部 分及蛇纹岩与含碳铁硅质岩之间。因此,在玄武 岩(①)一含碳铁硅质岩(②)一蛇纹岩(③)"三位 一体"组合的地方有利于找矿,即在有玄武岩出露 的地方,矿体可能分布在其上部含碳铁硅质岩与 角砾状蛇纹岩之间或者角砾状蛇纹岩内部。

在矿区及外围填图过程中,最新的平硐揭示 德尔尼西 326—328 线也存在块状硫化物矿体,矿 体位于未变形的安山质玄武岩之上,片理化发育 的含碳铁硅质岩和蛇纹岩之间,此处可能形成类 似德尔尼铜(锌钴)矿床的矿体。



图 8 德尔尼矿床 [号矿体钻孔 ZK1303 综合柱状图 (据王玉往和秦克章^[12], 1997, 修编)

Fig. 8 Histogram of borehole ZK1303 in No. I ore body in Derni deposit(modified after Wang and Qin^[12], 1997)

5 结 论

(1) 德尔尼铜(锌钴) 矿床 Re-Os 同位素等时线 年龄为(295.5±7.2) Ma,形成于晚石炭世一早二 叠世,稍微晚于矿区玄武岩的形成年龄,早于矿 区北部印支期花岗岩,证明德尔尼矿区的块状硫 化物矿体与北部印支期中酸性岩浆活动无关。

(2) 赋矿围岩、矿石组构、矿物组合及各种地 球化学特征指示德尔尼铜(钴) 矿床成因归属于海 底喷流沉积 – 热液叠加成矿;具有类似于塞浦路 斯型块状硫化物矿床的构造背景和矿物组合特征;

(3)德尔尼铜(锌钴)矿体赋存在蛇绿岩中的 部位与众不同,可能与晚古生代特提斯洋脊的快 速扩张、岩浆补给少,变质橄榄岩(蛇纹岩)迅速 抬升有关。

致谢:本研究野外工作得到德尔尼铜矿地测 科崔万新科长的帮助;项目实施获得西安地质矿 产研究所宋忠宝研究员及其项目组成员的指导; 论文评审人员提出了宝贵的意见,使作者受益匪 浅;在此一并表示衷心的感谢!

参考文献:

- [1] 杜安道,赵敦敏,王淑贤,等. Carius 管溶样 负离子热表 面电离质谱准确测定辉钼矿中铼 – 锇同位素地质年龄 [J].
 岩矿测试,2001,20(4): 247 – 252.
- [2] 刘舒波,李超,岑况,等.含辉钼矿全岩样品 Re-Os 同位素 定年研究:在北京大庄科钼矿床中的应用 [J].现代地质, 2012,26(2):254-260.
- [3] 翟德高,刘家军,王建平,等.内蒙古太平沟斑岩型钼矿床 Re-Os等时线年龄及地质意义 [J].现代地质,2009,23
 (2): 262-268.
- [4] 焦建刚,袁海潮,何克,等.陕西华县八里坡钼矿床锆石U-Pb和辉钼矿 Re-Os 年龄及其地质意义 [J].地质学报, 2009,83(8):1159-1165.
- [5] 史仁灯,支霞臣,陈雷,等. Re-Os 同位素体系在蛇绿岩应 用研究中的进展 [J]. 岩石学报,2006,22(6):1685-1695.
- [6] 陈亮,孙勇,裴先治,等.德尔尼蛇绿岩⁴⁰ Ar ³⁹ Ar 年龄: 青藏最北端古特提斯洋盆存在和延展的证据 [J].科学通报,2001,46(5):424-426.
- [7] 杨经绥,王希斌,史仁灯,等.青藏高原北部东昆仑南缘德 尔尼蛇绿岩:一个被肢解了的古特提斯洋壳 [J].中国地 质,2004,31(3):225-239.
- [8] 宋忠宝,陈向阳,陈博,等.东昆仑德尔尼铜矿的成矿时代 及其地质意义 [J].矿物岩石地球化学通报,2009,28 (S):113.
- [9] 王永标,杨浩.东昆仑一阿尼玛卿一巴颜喀拉地区早二叠世的生物古地理特征 [J].中国科学: D辑,2003,33(8): 775-780.
- [10] 章午生. 德尔尼铜矿地质 [M]. 北京: 地质出版社, 1981: 1-113.
- [11] 段国莲. 论德尔尼黄铁矿型铜-钴矿床的地质特征及其与 塞浦路斯铜矿的区别 [J]. 化工矿产地质,1998,20(4): 287-294.
- [12] 王玉往,秦克章. VAMSD 矿床系列最基性端员: 青海省德 尔尼大型铜钴矿床的地质特征和成因类型 [J]. 矿床地质, 1997,16(1):1-10.
- [13] 杨经绥,郑新华,王希斌,等. 德尔尼 Cu-Co-Zn 硫化物矿 床的成因探讨新进展: 兼论矿床围岩是蛇绿岩地幔岩而不

是超基性火山岩 [J]. 地学前缘, 1999, 6(1): 179-180.

- [14] Yang J S , Shi R D , Wu C L , et al. Derni ophiolite in East Kunlun , Northeast Tibetan Plateau: Evidence for Paleo-Tethyan suture in Northwest China [J]. Journal of Earth Science , 2009 , 20 (2): 303 – 331.
- [15] 章午生.块状硫化物矿床的一个特殊类型:德尔尼铜矿
 [J].甘肃地质学报,1995,4(2):22-31.
- [16] 杨刚,杜安道,卢记仁,等.金川镍-铜-铂矿床块状硫化物矿石的 Re-Os(ICP MS)定年 [J].中国科学: D 辑, 2005,35(3):241-245.
- [17] Lambert D D , Foster J G , Frick L R , et al. Re-Os isotopic systematics of the Voisey's Bay Ni-Cu-Co magmatic ore system , Labrador , Canada [J]. Lithos , 1999 , 47(1/2): 69 – 88.
- [18] 梁婷,王登红,屈文俊,等.广西铜坑锡多金属矿黄铁矿的 Re-Os 同位素组成及成矿物质来源示踪[J].地球科学与环 境学报,2009,31(3):230-235.
- [19] 董富权. 德尔尼铜矿床成矿期次与矿床成因研究 [D]. 西安: 长安大学: 2010: 1-59.
- [20] Sun Y L , Xu P , Li J , et al. A practical method for determination of molybdenite Re-Os age by inductively coupled plasma-mass spectrometry combined with Carius tube-HNO₃ digestion [J]. Analytical Methods , 2010(2): 575 – 581.
- [21] 陈亮,孙勇,裴先治.德尔尼蛇绿岩:青藏高原最北端的特 提斯岩石圈残片 [J].西北大学学报:自然科学版,1999, 29(2):141-144.
- [22] 陈亮,孙勇,裴先治,等.古特提斯蛇绿岩的综合对比及其 动力学意义:以德尔尼蛇绿岩为例 [J].中国科学:D辑, 2001,33(12):1136-1142.
- [23] Franklin J M, Gibson H L, Jonasson I R, et al. Volcanogenic massive sulfide deposits [J]. Economic Geology, 2005, 100: 523 – 560.
- [24] 宋忠宝,陈向阳,任有祥,等. 东昆仑德尔尼铜矿"碳质 (砂)板岩"的岩类学、岩石化学及其地质意义[J].西北地 质,2008,41(4):77-81.
- [25] 李鹏. 青海德尔尼铜矿成矿背景、矿床成因与找矿方向[D]. 西安: 长安大学, 2007: 1-72.
- [26] 阿延寿.青海德尔尼硫化物矿床成因的新认识 [J].青海地 质,2001,10(1):40-44.
- [27] 祝新友,姜福芝,王玉往.超镁铁岩的 REE 特点及其对青海德尔尼铜钴矿的成因意义 [J].有色金属矿产与勘查, 1996,5(3):162-168.
- [28] Dilek Y. Ophiolite concept and its evolution [M] // Dilek Y, Newcomb S. Ophiolite Concept and the Evolution of Geological Thought. Boulder: Geological Society of America ,2003: 1 – 16.
- [29] 倪志耀,王仁民. 蛇绿岩鉴别的关键问题探讨 [J]. 火山地 质与矿产,1998,19(3): 242-248.
- [30] 陈杰. 青海德尔尼铜矿床成矿机制浅析 [J]. 青海地质, 1992,1(1): 53-61.
- [31] Robinson P T , Malpas J , Dilek Y , et al. The significance of sheeted dike complexes in ophiolites [J]. Geological Society of America Today , 2008 , 18: 4 – 10.