# 晋南某矽卡岩铁矿床的地质特征和找矿勘探

#### 第四勘探队 李涌塘

#### 一、概 述

本文所述的铁矿区,位于祁吕贺山字型 前弧东翼与新华夏系多字型构造的复合部位 (图1)。矿区几乎全部被黄土覆盖,其厚

度最大达一百余米。下伏 之基岩除部分中上石炭统 角页岩、石英岩和少量中 奥陶统碳酸盐类岩石外, 主要是燕山期中偏碱性的 正长闪长岩-二长岩。矿 体大部产于岩体中间,上 距基岩顶部几十至一百 米; 是典型的盲矿体和所 谓"捕虏体"型矿床。磁 异常峰值约650伽马,属 低缓异常。据勘探后的精 测量板法正演 计算,大 部高于实测 Za 值; 若 用矿石标本磁化率(平均 **0.03**CGSM ) 计算, 应引 起1万以上的伽马值,故 与矿体的实际 规 模 不 符 (图2)。

在无产阶级文化大革 命的推动下,我队广大职 工,在党的正确领导下, 正确对待前人资料,注重 调查研究,大胆实践,克 服了黄土覆盖、百米岩体和低缓异常三个难 关,打开了"禁区",打破了"捕虏体"价 值不大的洋框框,使矿石储量不断增长,为 我国钢铁工业的发展作出了一定贡献。

本文以张××矿床为例,对该区矿床的 地质特征和找矿勘探情况,介绍如下。

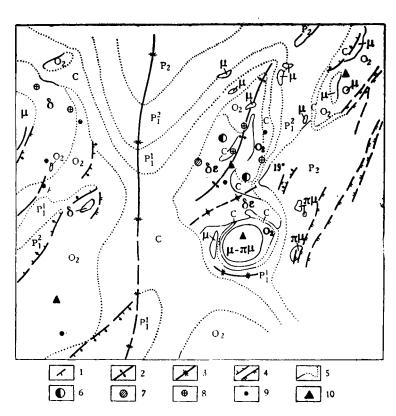


图 1 区域构造位置图

 $P_2$ —上二迭统, $P_1^2$ —下石 盒 子 组 ;  $P_1^1$ —山西组;C—石 炭系;C2—中奥 陶统, $\delta$ — 囚长岩, $\delta\epsilon$ —正长 囚长 岩 ;  $\mu$ —二长岩, $\pi\mu$ — 羝状二长岩;1—地 质状产,2—背斜轴;3—向斜轴;4—断层;5—地质界线;6—中型铁矿;7—本文所述铁矿;8—小型铁矿;9—铁矿点;10—山峰

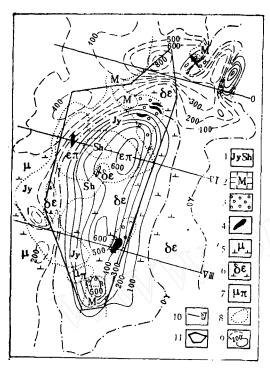


图 2 矿区磁异常及基岩地质平面 图 1—石炭系角岩、石英岩, 2—中奥陶统大理岩, 3—矽卡岩, 4—铁矿体, 5—二长岩, 6—正长闪长岩, 7—二长斑岩, 8—地质界线,9—ΔZ曲线, 10—勘探线, 11—矿体边界

# 二、控矿地质因素

根据勘探资料综合分析,该矿区控矿地 质因素主要有以下三方面: (一)控矿图岩 成矿图岩主要是中奥陶统马家沟组碳酸盐杂岩层,据一个矿区实测其总厚度约400余米 ,共划分为三组七段 ( $O_2^{3-3}$ 、 $O_2^{3-2}$ 、 $O_2^{3-1}$ ;  $O_2^{2-2}$ 、 $O_2^{2-1}$ ;  $O_2^{1-2}$ 、 $O_2^{1-1}$ )。本矿区仅见其上部第三组第七、六段( $O_2^{3-3}$ 、 $O_2^{3-2}$ )大部和第五段 ( $O_2^{3-1}$ )一部分,这几段岩层中都不同程度地有矿体赋存,据初步统计,其矿石储量所占比例如表 1。

据以上矿体赋存的情况,初步认为围岩控矿的主要因素是:

- 1.从总的方面看,O<sub>2</sub>层的每段,均有交代成矿的条件,但根据岩层组合的不同,形成的矿体可有所不同。岩性稳定的地层,可形成厚度较大的单层富矿体(如O<sub>2</sub><sup>2-2</sup>);岩性变化大,交替互层的地层,有利于选择性交代,形成贫富相间的多层状矿体,单矿体一般规模不大,本矿区属后一种。
- 2.接触带是成矿的主要条件, 当围岩被 岩体夹裹、上下均有接触带 时, 最 利 于成 矿。
- **3.**两套地层的假整合面,是有利的成矿 部位。
  - 4.灰岩或白云质灰岩的顶部(或顶、

表 1

围岩层位	岩性 特征	矿石储量,%	成矿物点	<b>矽</b> 卡岩化 <b>特</b> 征	
Cs 层间灰岩	砂页岩中夹薄层灰岩	0.93	薄层小矿条	不发育	
C2与C3假整 合面	上为铝土页岩,原有山西式铁矿赋存, 下为 $O_2^{8-8}$ 纯灰岩	19.47	单矿品位富, 氧化矿多层, 规模大	以石榴石 <b>砂</b> 卡 岩为主	
0 2 8	厚层豹皮状纯灰岩,MgO平均含量1.88%	0.64	接触带局部成矿,品位富	同上	
O <sub>2</sub> 8-2	含泥质白云质灰岩和含钙质白云岩互 层,薄层相间,具硅质条带和角砾, MgO平均含量10。43%	63.75	多层状,以厚层大矿体为主, 品位中等	以云母 <b>遗</b> 辉石 砂卡岩为主	
O <sub>2</sub> <sup>8-1</sup>	以含泥质白云质灰岩为主,中夹白云岩,具角砾状构适,成分变化大,含MgO高,仅见其顶部一部分	15.13	多层状,以薄层小矿体为主, 品位较贫	以云母绿泥石 砂卡岩为主	

底)有铝土、粘土灰岩或泥质灰岩时,对矿 液起阻挡作用,利于集中交代成矿。

- 5.铁质的来源有一部分和围岩含铁程度 有关,若围岩有较多的铁质(如山西式铁矿 层的富化),可形成规模较大的富矿体。
- 6.相对而言,含镁较高(约10~15%)的白云质灰岩、钙质白云岩等利于交代成矿,但当构造条件适宜时,纯灰岩亦可交代成矿(如 $O_2^{3-8}$ )。
- (二)控矿地质构造 矿区位于一短轴 背斜之西翼,后者为一走向北北东、倾向北 西的单斜构造。矿区北部走向 逐 渐 转为北 东。联系邻近矿区总观其貌,呈一弧形展布之势。从垂直方向看,围岩主要呈上下两大"捕虏体"夹于岩体之中,两者上下相距10~140米,其形状在大部地段呈一端收敛而另一端散开的扫帚状(图 3 、 4 ),纵向(沿 走向)延伸很长,横向延展很短,两端呈畸形突灭,往往是几十米厚的地层就突然切断不见了。矿体的产状和分布完全和上述两大"捕虏体"一致。

由此可见:①主要构造线方向是北北东,说明新华夏系构造体系控制了矿体总的分布;②背斜翼部的岩层因受岩体沿背斜轴部侵入影响,容易发生层间滑动或断裂破碎,利于矿液活动和交代,是成矿的有利部位,如某背斜的两翼,均有较大的矿体赋存,呈对称分布;③扭动构造是直接控制矿体产出

部位的重要因素,矿区以帚状或似帚状构造 与成矿关系密切(图3、4), ②因受岩体 的大量侵吞破坏,致使断层形迹不易辨认, 特别是成矿前很可能有高角度的断裂存在, 其走向仍是北北东向为主,为含矿溶液提供 了通道。

- (三)成矿母岩 区内岩浆岩均属燕山运动的产物(绝对年龄是138×10°年)。矿区内除少数后期岩脉(正长斑岩和二长斑岩)外含矿主岩体是正长闪长岩-二长岩,其特征是:
- 1.浅灰至灰白色,全晶质半自形一他形 中粒、等粒状结构,由中性斜长石和钾长石 组成,暗色矿物有少量角闪石,副矿物有标 石、磷灰石、锆石、磁铁矿等。
- 2.化学成分特点是,①氧化程度高,Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>(4.74)大于FeO(2.30),说明氧化条件充足,利于生成铁矿;②含碱质高,Na<sub>2</sub>O(5.92)+K<sub>2</sub>O(3.10)=9.02,大于中国同类岩石的平均值,特别是Na<sub>2</sub>O>K<sub>2</sub>O<sub>3</sub>具高碱富钠特征;③铁镁总量低,Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>+FeO+MgO=8.02.小于中国同类岩石的平均值,说明铁质溶液来源于此种岩石之中。岩石化学全分析结果平均值见表 2。
- 3.岩体岩石化学类型,据查瓦里**茨基数**值特征计算为正常成分,为第4类13科a亚科,即二氧化硅饱和一弱过碱性一浅色岩石(表3)。

表 2

成分	SiO2	TiO2	A1208	Fe2O3	FeO	MnO	MgO	CaO	K <sub>2</sub> O	Na2O	合计
含量%	60.94	0.42	17.68	4.74	2.30	0.087	0.98	4.93	3.10	5.92	100.65

表3

多	数	S	a	с	b	Q	2/c	a′	c'	m′	f'	'n
平均	道	68.73	17.43	3.07	10.73	0.43	5.87	_	22.13	14.83	63.07	75.27

4.岩体以顺层侵入为主,具多层侵入穿插、吞蚀、包裹围岩的特征,其产状呈岩床、岩盖、岩枝、岩舌等结合体,总貌为复杂的似层状侵入体(图3、4、5)。

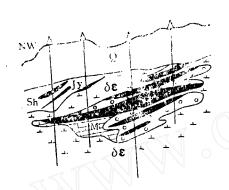


图 3 第**亚**勘探线剖面图 (图例同图 2)

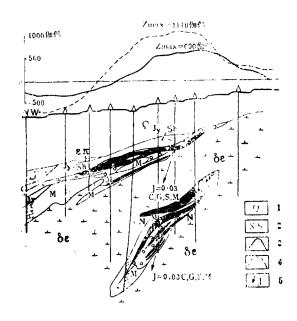


图 4 第 5 勘探线物探地质综合剖面图

- 1一第四系黄土; 2一正负磁荷示意;
- 3 一实测Za曲线, 4 一矿体理论曲线,
- 5 一剖 前磁化场倾角

(其他图例见图2)

## 三、矿体展布特征

本矿区矿体形状较为规整,多呈似层状,少数呈透镜状,以选择性 顺层 交 代为主,故矿体产状与围岩地层产状基本一致,走向北10~30°东,倾向北西,倾角大部分较缓,约5~30°,少数地段较陡,约50~60°。矿体主要是直接交代矽卡岩而成,大部分与钙镁质砂卡岩相间成层,其多层产出的特点。特别是和透辉石金云母砂 卡岩 紧 密伴生,是找矿的主要标志。

矿体的产出严格受火成岩多层穿插的上下两大围岩"捕虏体"控制,形成上下两个含矿带。"捕虏体"大部分地段均已矿化交代成矿,在一定程度上看,"捕虏体"就是矿体。这种矿化"捕虏体"展布特征是。①沿走向延伸特长,不仅纵贯全矿区,而且可能和邻近矿区连接;②斜倾延伸不大,一般为200~300米;③两"捕虏体"在矿区北部0线附近合为一体;④厚度较小,一般为十几至几十米。

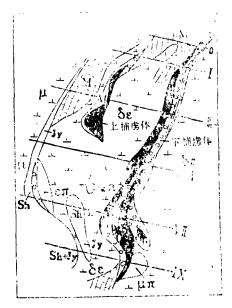


图 5 矿区860标高水平断面图 (图例回图 2)

### 四、异常低缓原因的初步分析

- 1.矿石氧化程度较高,磁性较弱。本 矿区半假象赤铁矿矿石占总矿石的一 半左右,磁铁矿矿石较少,特别是最上 部的主矿体仅占15%。若以氧化率3.5为 界, 氧化矿石占68~87%, 原生矿石仅 占 13~35 %, 故 矿 石平均总 磁化强度J为 0.03CGSM。
- 2.矿体呈多层状产出,上下重迭,氧化 程度无明显规律,磁性强弱相间,分布不 均,可能影响整个矿体的磁场强度。
- 3.据磁参数测定结果, 矿石中剩 磁(I<sub>r</sub>) 均大于感磁(Ii),和一般情况不同。若 剩 磁 (I,)存在反磁化现象,将极大地影响磁 异常 强度。
- 4.上下两个含矿带相距较远,交错分 布。上矿带的东端和下矿带的 西端 部 分重 合; 矿区磁化场倾向北西, 与矿体倾向一 致,但倾角较大(70°)。因此上矿带下端的 负值(N极)将抵消下矿带上端的正值(S极), 使磁场强度减弱,引不起高值异常。

以上原因最后一条认为 是 主 要 的(图 5)。

# 五、找矿勘探的几点体会

从隐伏状、"捕虏体"、低缓异常等方 面考虑,该矿区在晋南地区具有一定的代表 性。根据上述成矿特征,总结我队在此工作 的体会,有以下几点:

1.新华夏系北北东向构造线,是控制矿 床分布的主要构造因素,特别是 在 北 北 东 向与北东东向(山字型体系)两个构造体 系复合或相交处, 最利于成矿, 在区域性 普查或预测成矿远景时,应注意 这 种 控 矿 构造。

- 2.低序次的扭动构造(如帚状构造、入 字型构造、环状构造、棋盘格式构造、S型 构造等)和背斜翼部及其倾没端,以及两套 地层假整合接触面,是直接控制矿体产出和 赋存的重要条件,它关系到矿体生成的具体 部位和规模大小,在验证和评价定孔时,应 重视这种构造。
- 3. 中奥陶统〇28-2和〇22-2的含镁较高 的钙质白云岩和白云质灰岩是成矿最好的围 岩, O<sub>2</sub><sup>3-1</sup>和O<sub>2</sub><sup>2-1</sup>亦有成矿条件, 但上部的 O<sub>2</sub>8-8系纯灰岩(厚约20~30米)一般不易 成矿。因此,在钻探验证时应防止出现打了一 段O2地层未见矿就停钻的倾向; 同 时 对O2 地层要详细分层描述,取样化验,具体定名, 避免那种一层概括,统称灰岩(或大理岩) 的作法。
- 4.正长闪长岩-闪长岩-二长岩,均可成 为成矿母岩, 但应具备高碱富钠(Na<sub>2</sub>O> K<sub>2</sub>O)、氧化程度高(Fe<sub>2</sub>O<sub>8</sub>>FeO)、铁 镁总量少等特征,才利于生成铁矿。因此, 在普查验证和评价阶段,就应对岩石进行化 学分析和镜下鉴定,以便起到对找矿评价的 指导作用。
- 5.矿体主要是直接交代矽卡岩而成,尤 其是和透辉石金云母矽卡岩紧密伴生, 故可 作为直接找矿标志。
- 6.对"捕虏体"矿床要作具体分析,而 不被传统的框框所束缚。实践证明,往往并 非是真正的"捕虏体",而是沿走向延伸很 长的围岩夹层,和围岩母体有联系。这种围岩 状态最有利于成矿,并具有相当大的规模, 是本地区主要的接触带构造形式。
- 7.根据岩体多层侵入,围岩多层夹裹的 特点,最主要的经验是敢于打开"火成岩禁 区",敢于突破百米或更厚的岩体大关,要 注意打深孔找深部矿体, 防止打了一段火成 岩未见矿就泄气,或打到一层矿就自满,而 造成过早停钻的倾向。

- 8.应重视低缓异常的找矿。异常低缓的 原因是多方面的,并不一定是由于矿体埋藏 太深或规模不大所致。要作具体分析,正确 对待物探成果,而不单纯依靠磁测资料,并 要与地质分析工作结合。
- 9.工程验证和评价异常或矿点,应深入 认真地进行,只要从地质和物探推断有成矿 根据,就应适当地打几个孔或深孔,不能以
- 一两个孔之见就定局,也不应东打一孔,西 打一孔,经常搬迁,到处落空,以免漏掉矿 体。
- 10.加强综合研究工作。研究工作 应密 切和生产实践相结合,从实践中来,再到实践中去,逐步提高。只要有初步的成矿地质论据,就应及时地大胆施工,进行验证。

#### (上接第11页)

作用(如区域变质作用),而使矿石具变质 特点,同时又由于区域变质和大规模岩浆岩 的侵入而产生各种热液作用的影响,改造了 矿体的原貌,使其具有类似热液矿床的特点。 我们认为,本区的铁和钴铜矿床都是沉积变 质热液改造的复生成矿,只是钴铜矿床的改 造程度较深而已。

根据石碌群岩层的岩相和厚度变化较剧 又有一定方向性,而碳酸盐岩层与泥质岩层 均含镁较高,推测本区沉积岩层是在范围不 大的浅海泻湖条件下沉积的,又据石碌复向 斜是近东西向展布的,铁矿体和白云岩层都 呈东部厚而西部薄、中间厚而南北两侧薄, 以及铁矿体西部富而东部变贫,说明泻湖是 呈东西向窄长展布的,沉积物是由**西向东进** 入盆地的。

泻湖是沉积形成矿床的重要条件。从沉积岩相看,钻铜矿体是在海侵阶段的晚期。在比较封闭和水动力活动较小的环境下和还原条件下,有利于有机物的富集(自云岩中常有碳质层存在),在下部结合而生成硫化物,并吸附钻、镍,进而富集成钴铜矿体。赤铁矿矿体则是在海退初期开始沉积,在泻湖盆地路微上升的铁质来源,逐渐沉积的物质可能来源于华夏古陆。