北祁连地区黄铁矿型矿床的基本地质特征简介

北祁连—北秦岭铜硫成矿带区划协作小组 (甘肃省地质局研究所)

前 言

北祁连早古生代火山岩带是我国黄铁矿型铜矿床的重要成矿带之一,著名的白银厂铜矿即位于此带内。建国以来,在本带内进行了大量工作,取得了丰富的地质矿产成果。但对北祁连一北秦岭铜硫成矿带作为一个整体,全面系统地研究本区黄铁矿型铜矿床的地质特征和成矿条件,尚嫌不足。从1981年起,地质部统一部署,由陕、甘、宁、青四省(区)地质局油调地质人员,组成北祁连一北秦岭铜硫成矿带区划协作小组,对该区进行全面总结和研究工作。初步认为早古生代是北祁连地区火山强烈活动期,始于中寒武世,奥陶纪为 极盛 时期,志留纪时已成尾声,仅在局部地段有零星活动,火山岩与黄铁矿型铜矿具有亲缘关系。今对本区火山作用及火山岩特征、矿床地质 特征和成矿地质条件 进行初步 探 讨,提供参考。

一、火山作用及火山岩特征

寒武系和奥陶系是该区主要的含火山岩地层。与其有关的火山岩多为富钠的细碧一角斑岩系,它们是白银厂黄铁矿型铜矿的主要赋存岩层,也是主要研究的对象。

(一) 构造一火山旋回

根据火山活动时代、岩石建造类型和构造发展阶段的联系,将加里东期构造一火山旋回 分为四个亚旋回和六个火山作用期,见表 1。

₩-1/4l.l.+/- [c]		加 里	东	构	造	_	火	Щ	旋	0			
构造一火山旋回	早期亚旋回	中	期』	E 旋	回	晚期	月亚旋回	1	末	期	亚	旋	
火山作用期	中一晚寒武世	早奥	每世	中奥	匈世早期	晚	奥陶世		早志留	習世		中志	留世
时代代号	€2-3	O	1		O_2^1		O ₃		Sı				S ₂

表 1 北祁连地区构造一火山旋回及火山作用期

(二) 构造一火山岩带

在秦祁昆褶皱系中,北祁连地区属于Ⅱ级构造一火山带。其中又分为三个Ⅲ级亚带和13

北祁连地区黄铁矿型矿床矿点分布示意图

(15)一朱固寺一富强堡稽断束,(16)一石青硐一白银褶断束,(17)一靖远一西吉凹陷,(18)一刀岗沟脑一科克厄尔褶断束,(19)一大坂山一太原山褶断束,(20)一门源 1一深断裂; 2一推测深断裂; 3一铜及多金属矿 床矿点; 4一硫铁矿 床; 5一三级构造单元编号及命名; 8一四级构造单元编号及命名; 11,一走廊南山北坡毛毛山一 **Ⅱ2—** 走廊南山南坡复背斜,Ⅲ3—陶莱山南坡—门源—静宁复向斜,(1)—妖魔山—西插山褶断束,(2)—潘家湾—泉眼沟门褶断束,(3)—肃南— - 円 を を (6) (13) —黑河回陷; (14) —柴达诺—俄博福 断 (4)冷龙岭一米家山褶断束, (5)—金强驿—平城凹陷, (6)—雪山—蜩唳山褶**断**束, (7) 肃北—大泉褶断束,(8)—五个敖包凹陷, (11)一东水峡一格尔莫沟褶断束, (12)一石油河脑一斑塞尔凸起, (10)一兴无山一三道石人山凸起; 南华山复向斜 景阳岭褶断束, 香毛山褶断束

(21) 韩家集一静宁褶断束, (22) 秦安一香泉凸起

个Ⅳ级亚带(见表2和图1)

(三)火山作用的一 般特点

1. 火山喷发型式:各 种喷发型式在本区均有表 现。而某一火山活动区和 某一活动时期以哪种型式 为主, 取决于当时当地所 处构造环境。拉张环境多 表现为裂隙溢流, 如错沟 一九个泉,喷发活动沿区 域性主断裂发育, 早期溢 出为基性熔岩,呈条带状 分布,延长数十公里,无 明显的喷发中心。在挤压 环境下多表现为中心式爆 发,如白银厂地区,火山 喷发沿早期断 裂 (NWW 和 NE 向) 的交汇部位发 育,形成明显的构造火山 穹窿。

由于构造条件的不均 一性,不同的喷发型式在 空间上可以过渡。随着火 山活动的发展演化,不同 的喷发型式在时间上发生 互相交替。所以喷发活动 常呈现复杂的面目。

2. 火山岩的旋回(韵 律)结构:

火山岩的旋回(韵律) 结构反映火山活动的演化 特点,是地动力条件、喷 发型式、喷发活动的脉动 性以及岩浆分异状况等的 综合反映。本区火山岩的 旋回结构可以概括为两种 类型:一类是结构简单的 喷发旋回,整个火山岩系

4

表 2 北初连构造一火山岩带划分表

	构造 一火山岩帯				台时代	火山岩建造类型
Π级	对应构 造单元	IV 级	对应构造单元	主	次	(括号内为次要的建造类型)
		苏优河一扁都口火 山岩带	潘家河一泉眼沟门褶 断束	0	s	弱分异玄武岩一安山岩建造
北	走廊南	照壁山一雪大坂火 山岩帯	妖魔山一西插山褶断 束	O ₁ ,O ₂ ¹	O3, S1-2	连续分异的玄武岩—安山岩—流纹岩 建造 连续分异的细碧岩—角斑岩—石英角 斑岩建造
	山北坡一	东水峡一马氏河脑 火山岩带	东水峡一格尔莫沟褶 断束	O 1		未分异的橄榄玄武岩建造 弱分异玄武岩—安山岩建造
	- 毛毛山	错沟一景阳岭火山 岩带	肃南一景阳岭褶断束	O1-2	€3(?) S ₁₋₂	弱分异的细碧岩一细碧玢岩建造(弱 分异的玄武岩一安山岩建造)
带	复向斜	冷龙岭火山岩带	冷龙岭一米家山褶断 束(西段)	O ₁₋₂		连续分异的玄武岩一安山岩一流纹岩 建造 连续分异的细碧岩一角斑岩一石英角 斑岩建造
		乌鞘岭一米家山火 山岩带	冷龙岭一米家山褶断 京(东段)	O ₁₋₂	Q ₃ (?)	弱分异的细碧岩一细碧玢岩建造
	-	大泉一香毛山火山 岩帯	肃北一大泉褶断束 鹰嘴山一香毛山褶断 束	€2-3		连续分异的玄武岩一安山岩一流纹岩 建造(细碧岩一角斑岩建造)
中	走廊南山南坡	边麻沟—俄博火山 岩带	柴达诺一俄博褶断束	€2-3		连续分异的玄武岩一安山岩一流纹岩 建造 连续分异的细碧岩一角斑岩—石英角 斑岩建造
带	南坡复背斜	朱固寺一富强堡火 山岩带	朱固寺一富强堡褶断 束	O ₁ O ₂ ¹	€2,S1	玄武岩一安山岩一流纹岩建造(碱性岩建造)
		石青 硐一白银火 山 岩带	石青 硐 一白银厂褶断 束	€ −0	<u> </u>	连续分异的细碧岩一角斑岩一石英角 斑岩建造
南	托赖山—门源	柳沟峡一浪冒山火 山岩带	刃 岗沟 脑一科克厄尔 褶断束	O ₁₋₂		弱分异的细碧岩一细碧玢岩建造 弱分异的玄武岩一安山岩建造
t		扎麻什一大坂山火 山岩帯	大坂山一太原山 褶断 束	О3		连续分异的细碧岩一角斑岩一石英角 斑岩建造
带	源	蛟龙掌火山岩带	韩家集一静宁褶断束	O ₈	s	连续分异的细碧岩一角斑岩一石英角 斑岩建造

几乎全部由基性岩石组成。喷发型式以裂隙溢流为主,爆发强度低,次级旋回少 而 性 质 相似,近于简单的重复,反映火山活动过程中,构造条件和岩浆性质没有发生显著质变,与之伴生的矿化规模小而分散,如石居里、银硐沟等地。另一类喷发旋回结构复杂,岩石组合类型多样,基、中、酸性岩石均有,裂隙喷发与中心喷发多次交替,但以爆发为主;次级旋回和韵律的数目较多,结构复杂;与之伴生的矿化比较集中,规模较大,如白银厂和大柳沟等地。

3. 火山构造:本区早古生代火山岩系经受了一定程度的变质和构造变动。火山构造较难鉴别。过去亦未进行过这方面的专门研究。只在少数工作程度较高地段,有可能对火山构造进行分析。据现有资料,与成矿有关的火山构造,主要有下列几类:(1)火山穹窿(白银厂),(2)火山洼地(大柳沟);(3)火山管道及次火山侵入体(冷龙岭);(4)早期断裂及火山自断裂(红沟、蛟龙掌)。

(四) 火山岩建造类型

区内分布最广的火山岩建造有两类,即 细碧角斑岩建造和 玄武岩一安山岩 一 流 纹岩建造。沿走向二者可相互过渡,在剖面上 互为夹层。此外,在永登发现有碱性岩建造。建造类型划分见表 3。

弱分异建造和连续分异建造,在含矿性 方面有显著差异。前者中的矿床规模小,金 属元素组合为铜型和铜锌型。后者中的矿床 规模大,金属元素组分以铜铅锌型为特征, 亦有铜型和铜锌型。

需要指出: 有的地区就火山岩的整体来 —

表 3 北祁地区火山岩建造类型

建	造	类 型	构造环境				
建造	亚亚	类	构组外先				
细碧角	一细星)异的细碧岩 引玢岩建造	弧后微型扩张(边缘海) 型。洋脊型(局部似有存				
斑岩建造	弱ケ)异的玄武岩 岩建造	在) 裂谷型(局部似有存在				
玄武岩 一安山岩	岩一角 角斑岩	成分异的细碧 的斑岩一石英 計建造	岛弧型				
一流纹岩 建造	连领	安分异的玄武 安山岩一流纹 查	d.18/75.				
碱性	岩建造		岛弧型				

看,应属连续分异,而岩系中的某一喷发旋回,则可具有两极分异特点。如红沟,其基、中、酸性岩石的厚度比为1.5:6:1,但中性岩单独属一个旋回,而含矿的两个旋回则由基性和酸性端员岩石组成,具两极分异特点。

二、矿床地质特征

北祁连黄铁矿型矿床,按其主要组分可分四类,即铜型、铜锌型、铜铅锌型 和 硫 铁 矿型。依其成因则可分为火山沉积矿床、火山热液矿床、次火山热液矿床及火山复成矿床。

(一) 火山沉积矿床

本类矿床(包括矿化)在全区矿产地总数中所占比例不大(17%),但矿床多为大中型,拥有的金属储量接近全区总储量的半数。依其产出地质条件又可分两亚类。

- 1. 产于连续分异建造的矿床:集中分布于白银厂、大柳沟。矿床规模以大中型为主,金属元素组合以铜铅锌为特征。个别为单一硫铁矿。
 - 2. 产于弱分异建造的矿床: 如银硐沟,规模小,属铜锌组合。

本类矿床通常形成于火山活动晚期或某一喷发旋回的晚期或末期。含矿火山岩多为凝灰岩、凝灰质沉积组成的过渡相岩石。控矿火山构造为火山洼地或火山穹窿中的次级负向构造。矿体呈层状、似层状及扁豆状,受一定层位控制,产状与围岩一致。矿石中见变余胶状结构。

(二) 火山热液矿床

本类矿产地占全矿产地 70%。而具工业价值的 矿床只为总数的 38%。已知矿床 多为小型,少数为中型。矿化可形成于火山活动的各个喷发阶段和不同的岩性岩相中。断裂构造为主要控矿因素,如早期断裂、火山活动期断裂以及火山岩的原生节理等。其它与火山沉积矿床相似。但一般产于连续分异建造中的矿床规模相对较大。围岩为基性岩者多为铜型和铜锌型,产于酸性岩者多为铜铅锌型。蛟龙掌矿床含矿围岩为火山岩系顶部的砂岩和砂质灰岩,形成于火山喷发停息后的喷气阶段,成矿方式似以交代为主。

(三) 次火山热液矿床

该类矿床以冷龙岭地区的银灿、浪力克矿床较为典型。含矿火山岩系属下中奥陶统。火

28

山岩为连续分异建造。银灿多金属矿床产于次石英角斑岩侵入体与围岩的接触部位。沿接触带发育有角砾岩,角砾以次生石英岩为主,胶结物为熔浆。蚀变和矿化沿次火山侵入体周边的破碎角砾岩带发育。

(四) 火山复成矿床

此类矿床在形成过程中,在不同阶段有不同性质的成矿作用,如白银厂折腰山,该矿床产于石英角斑凝灰岩夹少量千枚岩组成的过渡岩相中,矿体和矿带受一定层位控制,产状基本与围岩一致,具喷发沉积的特点,而矿体中不均匀分布的脉状、网脉状富铜矿石及陡倾的含铜磁黄铁矿柱则具热 液 成 因 特点,此外还具有个别沿断裂充填和穿切次火山岩的晚期矿体。此类矿床应为早期喷发沉积和晚期热液充填交代矿床。

三、成矿地质条件的探讨

(一) 成矿期:

与构造一火山旋回划分相对应,本区黄铁矿型矿床的成矿时代可分为早、中、晚及末四期。早期为最重要的成矿期,次为晚期,中期矿化范围较广,矿化点亦多,但已知矿床均为小型。末期成矿作用微弱,只形成个别矿化点(见表4)。

表 4 各期矿床和规模对比表

成矿期	早期	中期	晚期	末 期
矿床(%)	47.6	28.6	23.8	0
矿床规模	以大中型为主	小型	中小型	_

(二) 矿质来源:

有关资料甚少,据白银厂、老虎山、红沟、蛟龙掌等矿床硫同位素测定结果, ðs³¹‰, 值为-4.1~10.02‰, 与火山成因的 S 接近, 推测硫源主要是深源岩浆。其中蛟龙掌矿床出现负值而其平均值为+0.36‰, 可能是硫同位素组成发生均一化的结果。鉴于该矿床产于沉积岩中, 其硫源可能较复杂。

结 语

综上所述,构造是最基本的控岩控矿条件。古构造环境和地动力条件决定火山活动和火山岩的一系列特征,也决定区域成矿特点。具体的矿带、矿田和矿床受火山构造的控制;而现存的格局决定了矿床的保存和分布。

北祁连一北秦岭铜硫成矿带跨省区划协作小组成员:牵头单位为甘肃省地质局研究所,成员为戴天富、曹志霖、<u>乔鸿玉</u>、左国朝、陶炳昆、张蓓莉、李浩、曲新国、朱伟元、顾鹏、洪嘉祥,协作单位为陕西省地质局八队,成员为翟永昌、蒋隆寿、余振荣、王宝侠,青海省地质局二队,成员为刘寄陈、任家琪。

本文系阶段性总结,文中所用资料除协作小组成员进行野外调查研究所获资料外,均系 各省地质局区调队和有关矿产普查勘探队历年来提供的资料。本文执笔人员为李浩同志。