川、陕、甘三角区构造与金矿成矿

Tectonic and Gold Mineralization in Triangle Regional of Chuan-Shan-Gan

周遗军1 何国琦1 张秀琴2 李己华2

(1 北京大学, 北京 100871; 2 武警黄金技术学校, 湖北 襄樊 441002) Zhou Yijun¹, He Guoqi¹, Zhang Xiuqin², Li Jihua²

(1 Beijin University, Beijing 100871, China; 2 Technical College of the Chinese People's Armed Police Force, Xiangfan 441002, Hubei, China)

摘要 从构造控矿作用和动力成矿作用两方面阐述了川、陕、甘三角区的构造与金矿成矿作用的关系,在 综述该区金矿床类型、成因、地质地球化学特征的基础上,提出川、陕、甘三角区的 3 个金矿成矿系统: (1) 西秦岭南亚带金矿成矿系统; (2) 摩天岭褶皱带金矿成矿系统; (3) 东北寨金矿成矿系统。并对摩天岭褶皱带金矿成矿系统的成矿系列作了进一步研究。

关键词 川、陕、甘三角区 秦岭 金矿床 成矿系列 成矿系统

1 川、陕、甘三角区区域构造及其控矿作用

川、陕、甘三角区在地理位置上大致是勉县—略阳—康县—武都(北部)与勉县—阳平关—青川—平武(东南部)围成的三角区。大地构造位置处于扬子地台、秦岭及松潘—甘孜褶皱带的结合部。其北以勉县—略阳—康县—武都深大断裂为界与秦岭造山带相接,其南以阳平关—勉县深大断裂为界与扬子地台相连,构成一三角状楔形地块。

川、陕、甘三角区根据其构造特征可形象地按"三角形"划分为"三条边、一个中心"共4个区。晋宁运动、加里东运动、海西运动、印支运动直至燕山运动,使该区构造极其复杂又颇具特色,尤其是加里东运动、海西运动及印支运动,其中挤压—推覆—剪切作用是该区重要的构造作用。

北边(I区):属西秦岭的南亚带。主要是沉积盖层(∈-O-S-D-C-P-T-J-K)的褶皱造山(碰撞造山),推覆—剪切相伴随,并有一定的岩浆活动。早古生代扬子板块北缘的裂陷沿宁陕—白河以南至紫阳—红椿坝断裂之间,经过白龙江到达川西北地区,发育一套以硅质岩和泥岩为特征的黑色岩系沉积;晚古生代以泥盆纪沉积为主体,沉积盆地为断—坳陷盆地,沉积的是一套以碎屑岩和碳酸盐岩为主体,局部地区发育复理石建造;印支期造山作用叠加改造了古生界的沉积相带展布和古地理格局,其碰撞边界附近明显发育一系列紧闭线性褶皱,自北向南出现一系列剪切、推覆构造;中新生代碰撞应力回返发生强烈的岩浆活动和滑脱剥离。印支期的碰撞造山和中新生代应力回返、志留纪至泥盆纪热水喷流或热水活动,是含金流体形成、迁移、富集直至成矿的主要原因。

东南边(II区):摩天岭褶皱带与扬子地台所夹的狭窄构造带(志留纪沉积盆地)。志留纪地层形成后,岩浆活动、变质作用都不是很强烈,但由于两地体的挤压—推覆,平行阳平关—勉县深大断裂产生了一系列脆-韧性剪切带。变形-变质是金成矿的主要原因。

西边(III区): 属松潘—甘孜褶皱带。

"三角形"的中心(IV区): 为摩天岭褶皱带。简单地说是一个增生地块,由北部鱼洞子地体(太古代—元古宙统一克拉通裂解形成的古地块碎片,同位素年龄 2600 Ma,王新等,2000)和南部碧口地体(中

第一作者简介 周遗军,男,1964年生,博士后研究人员,从事矿床学、构造学研究。

新元古代增生地体,同位素年龄 700~1500 Ma,王新等,2000) 拼结而成。中新元古代,古华北—扬子统 一克拉通开始裂解,本区出现裂谷,并伴有基性火山喷发,形成碧口群下部;新元古代秦岭裂谷南侧裂解 碎片—鱼洞子地体向南漂移,与碧口增生地体发生碰撞,进入造山阶段,在拼结带上基性-超基性岩侵入, 形成了地体周边的基性—超基性岩体(晋宁期);加里东运动主要为抬升和褶皱作用,有继承性的岩浆活 动;海西期、印支期构造作用强烈,并发育中酸性岩浆活动(花岗斑岩、闪长斑岩侵入);燕山期主要构 造作用为挤压—推覆—剪切走滑等。

川、陕、甘三角区金矿床

据不完全统计,区内已发现岩金矿床 50 余处,累计探明储量近 400 t,加上其盛产砂金,被称为"金 三角"。近年甘肃大水、阳山,陕西金龙山、丁家林等新类型大型一超大型金矿床的陆续发现,显示了该 区巨大的金矿找矿潜力。

根据金矿床的产出围岩环境,川、陕、甘三角区金矿床主要为4种类型(周遗军,1997)(表1):①产于 侵入岩中的金矿床;②产于火山-次火山岩中的金矿床;③产于沉积岩中的金矿床;④产于构造岩中的金矿 床。

表 1 清楚表明: 大型-超大型金矿床大多属于产于沉积岩中的金矿床; 分布于 I 区 (西秦岭的南亚带)。 主要为两种成因,一种是动力成因,另一种是岩浆热液成因,具明显的层控性,且与褶皱构造关系密切; 而产于侵入岩中和产于火山—次火山岩中的金矿床基本分布于IV区,沿IV区周边产出,成矿作用北缘强于 南缘,其成矿与基底及基底边缘的岩浆活动关系密切,主要为岩浆热液(改造)成因;矿床规模总体上不 如分布于I区产于沉积岩中的金矿床。产于构造岩中的金矿床仅丁家林金矿床,分布于II区,其成矿与挤 D. CATO D.C. 压—推覆—剪切作用密切相关,为典型的动力成矿。

动力成矿作用 3

动力成矿作用系指在地球运动过程中,由于构造运动(作用),使已经存在的岩石(地球物质)发生 变形、变质,并产生物质成分的重组或迁移而形成矿床的作用。它包括3个方面的重要内容:①成矿的能 源:构造(运动)作用提供成矿的能源——主要是动能,动能转化为热能。构造运动产生碰撞、剪切、挤 压等作用,使运动中的岩石(地球物质)升温、变形、变质,整个体系存在于一动态的热体系之中,成矿 物质被活化。能量的转化总体为动能转化为热能;②成矿的物源:被作用的岩石本身提供成矿的物源,整 个体系为半封闭体系(等化学体系)——整个体系的总成分基本无带入和(或)带出(可以有大气降水参 与),只是物质成分发生重组或迁移导致局部富集——成矿;③成矿的场所:构造作用形成的大、小构造。 构造成矿作用根据构造作用的性质可分为不同的类型,目前发现的主要为褶皱(褶曲)作用成矿和剪切作 用成矿。剪切作用成矿又分脆性剪切作用成矿、韧性剪切作用成矿及二者的过度类型。动力成矿作用的最 大特点是整体活化,局部富集。

褶皱(褶曲)作用成矿系指构造运动(作用)使岩石发生褶皱(褶曲),在岩石褶皱(褶曲)过程中, 构造活化的物质(可称之为构造热流体)由于"势差"(主要是压差)的作用,由高势(高压)区往低势 (低压)区运移直至富集,发生矿化或成矿。由于褶皱(褶曲)的低压区主要是褶皱(褶曲)核部的虚脱 部位、褶皱(褶曲)的层间滑脱部位和褶劈(它们都是自由空间),因此成矿往往就在这些部位发生。

剪切作用成矿系指构造运动(作用)使岩石发生剪切变形作用,在剪切变形的过程中,伴随岩石的细 粒化,构造活化的物质(可称之为构造热流体)由于"势差"(主要是压差)的作用,由高势(高压)区 往低势(低压)区运移直至富集,发生矿化或成矿。脆性剪切的低势(低压)区主要是剪切裂隙等自由空 间,而韧性剪切的低势(低压)区主要是强应变带的弱应变域(为非自由空间)。不变形的岩石不形成上 述自由或非自由空间,因此剪切作用的低势(低压)区只存在于强变形带,进而与之相关的成矿也就只发 生在这些部位。

本区金龙山金矿为典型的褶皱(褶曲)作用成矿,矿(脉)体一种为沿背斜核部的褶劈分布的含金石

英一方解石脉及其两侧的劈理化围岩,羽状不连续,另一种为沿背斜北翼层间滑脱面(沿 D_3n 与 C_1y 地层界面分布)形成的矿化围岩。青木川、玉泉坝、八海等金矿床为典型的脆韧性剪切作用成矿,丁家林金矿为典型的韧脆性剪切作用成矿。

4 川、陕、甘三角区金矿成矿系统

川、陕、甘三角区的内生金矿床要么产在"三角形"中心的周边地带,要么产在条"边"上,但不同

表 1 川、陕、甘三角区金矿床特征

矿床-	简要矿床地质特征						AKNE	炒 心店	成矿作用	矿床类型
11/ 1/1	含矿围岩	矿化	矿石类型	成矿时代	特征矿物	控矿构造	能源	物源	DXN TFHI	4) 外关至
金龙山	D ₃ n-C ₁ y: 板岩、灰岩、粉砂岩、 页岩; 沉积环境: 局限台盆、 同时异相,热水作用	锑、金	含金石英-方解 石脉;含金蚀 变围岩。	印支及燕山-喜马 拉雅期? (232.7 Ma)	毒砂、辰砂、 (雄黄、雌 黄)	金岭复式向斜 北翼之小 背斜	褶皱 (曲) 构造作 用	围岩	褶皱 (褶曲)	产于沉积岩中的金矿床
拉尔玛		金、砷	含金蚀变围岩		同上		构造作用	围岩		产于沉积岩中的金矿床
	D: 板岩、灰岩、粉砂岩、页岩; 沉积环境: 浅海台地相。 燕山期中酸性岩脉。	金、砷	含金蚀变围岩 (含金蚀变 地层和含金 蚀变脉岩)	燕山期	同上	脆性断裂	脆性断裂作 用与岩 浆作用	围岩(含脉 岩和地 层)	岩浆热液	产于沉积岩中的 金矿床;产于 侵入岩中的 金矿床。
大 水	P-T-J, P-T: 生物醉屑灰岩; J: 河湖相砾岩、砂岩、粉砂岩、 泥岩, K: 砾岩夹砂泥岩; 沉 积环境: P-T: 浅海台地相; J: 河湖相; K: 磨拉石建造。 燕山期中酸性岩脉、岩株。	金	含金石英:含金 蚀变围岩(含 金蚀变地层 和含金蚀变 脉岩)	燕山晚期 (174.3~204.1Ma)	180	格尔括合一忠曲背斜	褶皱作用与岩浆作用?	110 //	岩浆热液	①产于沉积岩中的金矿床; ②产于侵入岩中的金矿床。
铧厂沟	元古宇中酸性、中基性岩脉、火 山岩	金、银	为主	燕山期-海西期 (200~300 Ma)		摩天岭复背斜		岩脉、火山 岩	动能成矿?	产于火山-次火 山岩中的金 矿床
	燕山期中酸性、中基性岩脉、火 山岩	金、银	以含金石英脉 为主	燕山期		铜厂复背斜	岩浆作用	岩脉、火山岩	岩浆热液	产于火山-次火 山岩中的金 矿床
煎茶岭	加里东-燕山期基性-超基性岩 株、岩墙	镍、金	以含金石英脉 为主	加里东-燕山期 (200~400Ma)		何家岩背斜	岩浆作用	基性-超基性 岩株、岩 墙	岩浆热液	产于侵入岩中的金矿床
李家沟	加里东期基性-超基性岩株、岩墙	镍、金	以含金石英脉 为主	加里东期 (328Ma)		鸡公石向斜	岩浆作用	基性-超基性 岩株、岩 墙	岩浆热液	产于侵入岩中的金矿床
丁家林	S: 含铁质菱镁矿斑状千枚岩、 板岩、片岩。	金	以含金石英脉 为主	燕山期?		初-脆性剪切 带	韧-脆性剪切 作用	围岩	韧-脆性 剪切	产于构造岩中的 金矿床
八海	元古宇中酸性、中基性火山岩	金	含金石英;含金 糜棱岩	燕山期?		韧性剪切带	韧性剪切作 用	围岩	韧性剪切	产于构造岩中的 金矿床
玉泉坝	元古字中酸性、中基性火山岩	金	含金石英;含金 糜棱岩	燕山期?		韧性剪切带	韧性剪切作 用	围岩	韧性剪切	产于构造岩中的 金矿床

注:同位素年龄资料来源于中国人民武装警察部队黄金指挥部,1997;闫升好等,2000;白忠,1996;任文清等,1999;高航校,1999。

的构造分区其矿床类型、规模、成因等都有显著差别,即特殊的构造位置、特定的构造分区,确定了独特

的构造作用和成矿作用-成矿系统。从构造-成岩-成矿的观点出发(翟裕生,1999),根据川、陕、甘三角 区金矿成矿的构造动力学体制,该区可划分3个金矿成矿系统:①西秦岭南亚带金矿成矿系统;②摩天岭 褶皱带金矿成矿系统; ③东北寨金矿成矿系统。

西秦岭南亚带金矿成矿系统 含金龙山、阳山、大水、拉尔玛等大型-超大型金矿床及双王、八瓜庙等 大型金矿床,相当于西秦岭南亚带金矿成矿带。其共同特点是金矿成矿作用具有一定的层控性,成矿动力 来源于秦岭造山及其相关的挤压-推覆-剪切构造作用和与之相关的岩浆作用,加里东一海西一印支一燕山 一喜马拉雅期都有成矿作用发生。金龙山、拉尔玛金矿床成矿物质主要来自于围岩,而阳山、大水金矿床 成矿物质来自于围岩和岩浆岩。各矿床之间存在差别的原因是构造作用的位置、方式、性质、强度、时代, 沉积岩的成分、沉积相、沉积盆地、沉积时代,岩浆岩的成分、岩浆作用方式、强度、时代、期次等不同。

摩天岭褶皱带金矿成矿系统 相当于鱼洞子地体与碧口地体拼结地体的周边,含铧厂沟、东沟坝、煎 茶岭、李家沟等金矿床(以大型为主,产于北带)及八海、玉泉坝、青木川等金矿床(基本为小型,产于 南带)。并分为2个成矿系列:①勉略缝合带金矿成矿系列:受勉略缝合带控制,成矿物质来源于火山-次 火山岩(铧厂沟、东沟坝)和基件-超基性岩(煎茶岭、李家沟):②阳平关断裂带金矿成矿系列:是典型 的动力成岩-成矿系列;成矿动力主要来源于鱼洞子与碧口拼结体向南的推覆(或扬子地台向北的漂移)。 含2个成矿带、2种类型金矿床。①青木川—玉泉坝—八海金矿带:含青木川、玉泉坝、八海等金矿床, 为典型的脆韧性剪切作用成矿,以构造岩型金矿床为主,成矿物质主要来源于碧口群中-基性火山岩,矿体、 矿化连续,金成色高;②丁家林—太阳坪金矿带:含丁家林、太阳坪等金矿床,为典型的韧脆性剪切作用 成矿,以石英脉型金矿床为主,成矿物质主要来源于志留系黄平组地层(暗色细碎屑岩),矿体、矿化不 连续,金成色低。东北寨金矿成矿系统 该金矿成矿系统位于"三角形"的西边,受松潘—甘孜褶皱带的 控制,在构造上与前3个金矿成矿系统有显著差别,有东北寨、桥桥上等大型金矿床产出。

5 结 论

- (1) 川、陕、甘三角区可形象地按"三角形"划分为"3条边、1个中心"共4个构造分区。控(容) 矿构造为各构造分区的边界断裂带和与之相关的剪切带、褶皱构造。大部分近况床受褶皱构造控制;
- (2) 无论是西秦岭南亚带,还是摩天岭褶皱带,与碰撞造山相关的动力成矿占有重要地位。其中金 龙山金矿为褶皱构造作用成矿, 丁家林金矿为韧-脆性剪切作用成矿, 八海、玉泉坝金矿为韧性剪切作用成 矿,它们都是动能成矿。
- (3) 将川、陕、甘三角区划分为 3 个金矿成矿系统,其中摩天岭褶皱带金矿成矿系统明显存在 2 个 成矿系列:①勉略缝合带金矿成矿系列,是受勉略缝合带控制,与基底断裂及火成活动相关金矿成矿;② 阳平关断裂带金矿成矿系列,是与剪切作用相伴的动力成矿。
- (4) 在等化学体系的内动力地质作用中,构造作用(运动)能为成矿提供营力、制造空间(场所); 能独立完成成矿作用。

参 考 文 献

王 新, 王瑞廷, 赫 英. 2000. 煎茶岭与金川超大型镍矿中的伴生金及其比较分析. 西北地质科学, 21(1): 38~44. 周遗军. 1997. 论金矿床的分类. 黄金地质.

中国人民武装警察部队黄金指挥部. 1997. 陕西金龙山微细浸染金矿地质. 北京: 地震出版社. 149~151.

闫升好, 王安建, 高 兰, 等. 2000. 大水式金矿床地质特征及成因探讨. 矿床地质, 19(2).

自 忠. 1996. 陕西铧厂沟金矿床成因探讨. 矿产与地质, 10(52): 108~113.

任文清., 周鼎武. 1999. 煎茶岭金、镍、铁矿床形成的构造岩浆作用.西北地质, 32(2): 19~24.

高航校. 1999. 李家沟金矿床成矿物质来源研究.有色金属矿产与勘查, 8(2): 86~91.

翟裕生. 1999. 论成矿系统.地学前缘, 6(1): 13~26.