文章编号 1001-8166(2004) 增-0093-09

地幔柱和地幔流体作用与深部找矿应用研究

刘显凡,刘家铎,张成江,吴德超,李佑国,阳正熙 (成都理工大学四川成都 610059)

摘 要 地球是一个复杂的系统,自形成以来,一直处于不停地运动、分异和演化过程,它不仅存在 着圈层结构,而且伴随其自转和公转的离心力,以及核幔间的温度差、压力差、密度差、粘度差、速度 差和放射性蜕变热等动热机制,同时存在着以地幔柱和地幔流体作用方式的物质垂向运动,这一过 程,不仅直接向地壳带入核幔成矿物质,而且通过流体自身的超临界性质,将沿途活化已有初步富 集的成矿物质转移至地壳适宜部位集中成矿。因此,大多与深大断裂有关的矿床,其成矿作用多与 成矿物质的垂向运动密切相关,进而可能具备深部成矿的条件。研究从地幔柱和地幔流体作用入 手,探讨了大型和超大型矿床形成的地球化学背景,揭示了开展深部找矿应用的前景。

关键 词 地幔柱 地幔流体 地球化学 超大型矿床 深部找矿

中图分类号 🕫 🗴 文献标识码 🔉

0 引 言

随着科学技术的发展和人类社会的进步,人们 对矿产资源的需求量越来越大,但人们获取矿产资 源的主要渠道——地表矿、浅部矿和易开采矿已渐 趋枯竭,这就要求在新的成矿理论指导下开展新一 轮找矿,而新一轮找矿的方向必然转向地壳深部。 实际上,从不同角度和思路论证深部成矿的研究工 作由来已久,但由于浅部地质作用对深部地质作用 的混染和覆盖,客观上增加了对深部成矿研究的难 度。因而,长期以来,人们对成矿作用的认识主要局 限和倾向于地壳系统内的循环。随着地壳深部矿床 及大型和超大型矿床的陆续发现和开采,人们不能 不从来自地幔的成矿作用叠加的思路和深度去分析 和认识复杂的矿床成因机制。体现这一思路的代表 性理论即地幔柱理论和地幔流体理论。

1 深部成矿理论概述

1.1 地幔柱成矿理论

地幔柱的产生与热点的形成相联系 最早提出 这一新思路的代表性学者是 Wilson^[1] 此后陆续有 不少国内外学者对热点、地幔柱和大规模玄武岩喷 发做了专门论述 国外的代表性学者主要有 Morgan (1971) Anderson(1975), Hofm ann(1992), Griffiths (1991) Maruyam a(1994)等;国内的代表性学者主 要有 浮春昱、邓晋福、王润民、张云湘、骆耀南、王登 红、牛树银等。综合众多学者的论述 可将这一理论 概述如下:

地幔柱是指由地球内部热点穿刺引发的地幔深 部岩浆作用 可表现为大规模深部岩浆侵入和玄武岩 喷发 ,其中人们主要关注的是与溢流玄武岩有关的地 幔柱类型 ,而与深部岩浆侵入有关的地幔柱只是地幔 柱演化的一个阶段。徐义刚^[2]认为 地壳性质和地球 物理性质与下伏岩石圈地幔性质有强烈相关性 ,即如 图 1 所示 ,在稳定克拉通区 ,地幔热流值低(<40 mW /m²) 地震波速高 ,地温梯度低 ,岩浆、构造活动 不发育 岩石圈厚度大(>150 km) 岩石圈地幔以富 集地幔(EM1)为主 ,在构造活动区 ,地幔热流值高(> 40 mW /m²) 岩石圈较薄(<100 km) 地幔波速低 岩 石圈地幔以洋壳玄武岩(OIB)型地幔为主 ,富集地幔 (EM1)相对较少 地幔柱发育 ,软流圈和莫霍面隆起 , 发育裂谷环境。王登红^[3]提出按起源深度、演化阶段

作者简介:刘显凡(1957) 男,教授,主要从事矿物学、岩石学和矿床地球化学研究 E-mail linging@sina.com

收稿日期:2004-04-10.

基金项目:中国地质调查局综合研究项目(编号:200110200046)资助.

和产出定位环境 3 种不同思路对地幔柱分类 其中按 柱。热点穿刺地幔柱的形成与成矿作用关系十分密 产出定位环境分为陆相、海相和海陆过渡相3类地幔 切 主要表现在以下方面: 构造-岩紫作用 构造一岩浆作用 不活动区 活动区 氏地 辉波 高热流 0 50 H/km OIB. 100 150 碱性实武器 金伯利装

> 图 1 上地幔结构、性质示意图和熔体岩石反应特征(据徐义刚,1998) Fig.1 Schem atic of structure and nature of upper m antle and characteristics of reaction for m agm a - rock(from Xu Yigang,1998)

(1) 地幔柱岩浆普遍派生于贫硫的似原始地 幔 因而许多成矿元素 尤其是 Cu、Ni, Pt, Pd 在溢流 玄武岩浆中的富集大于其它类型火成岩 这与岩浆 体系贫硫可提高其对金属元素溶解度有关 同时 火 山溢流通道内从封闭到开放的岩浆房具有很高的岩 浆分异作用,可形成富 Ti-Fe、富 Mg 贫 Ti 和低 Ti-Mg 3 个岩浆端员,为岩浆分异阶段成矿提供了条件^[4]。 此外 地幔柱作用对金银成矿也具有重要意义。表 1 和表 2 列出了地球各圈层中金银元素的分布特征 和部分常见成矿元素的比重、熔点和沸点对比。

表 1	地球各圈层中金银的分布特征	
-----	---------------	--

Table 1 Contents of gold and silver in Earth's each lay	yer
---	-----

卷	层	质量百分比(%)	<u>金的丰度值(^{10-9、}</u>) 银的丰度值(¹⁰⁻⁹)
地	売	0.4	3.0	80.0
地	幔	68.1	1.0	55.0
地	核	31.5	900.0	10000.0
tłb	球	100.0	284.0	3200.0

转引自《高等地球化学》,1998

已有研究表明 Au, Ag 元素比重大,主要集中于 地核(达99%以上),但其沸点却远低于地核,因此, 金在地核内呈紫色气体存在,一旦地幔柱形成,沟通 深部通道,金蒸气便随地幔热柱向上运移。可以认 为^[5],地幔柱在将地核内富集的成矿元素搬运到近 地表的过程中,起了极其重要的作用。张荣华^[6]所 做的高温高压实验证实,金很容易以气体的形式迁 移,且主要来自深源。

表 2 主要常见成矿元素的比重、熔点、沸点对比

Table 2 M ain ore-forming elements' specific gravity, melting point and boiling point

元 素	比重(g/cm³)	熔点()	沸点()		
Au	19.32	1064.43	2807.00		
Ag	10.50	960.80	2212.00		
Cu	8.50 ~9.00	1083.40	2567.00		
Pb	11.34	327.00	1525.00		
Zn	7.19	419.80	906.00		
Hg	13.59	_ 38.89	365.58		

转引自《高等地球化学》,1998

(2)地幔柱导致大面积软流圈上涌,产生地幔 隆起,引发地壳裂谷,或同构造拉分盆地的形成,同 时沿深断裂发育大规模溢流玄武岩裂隙式喷发,而 这些发育于伸展环境的裂隙式喷发通道一般出现于 岩石圈不连续界面,并且发育同一火山岩来源的砾 岩、碎屑岩快速沉积,它们既是地幔热核和岩浆熔体 的通道,又为同生热液活动、成矿物质、油气运移和 沉淀提供了良好的储运层,同时,这些通道和储运层 又多处于同位素地球化学急变带^[4]。如产出基威 诺铜矿的美国中大陆裂谷即位于加拿大太古宙地盾 南缘、美国中西元古宙基底块体 以及东部格林威尔 造山带之间的三重拼接部位上,形成三叉拼接裂 谷^[7-9]。

(3)地幔柱喷发极大部分发生在地质历史转折时期,火山岩覆盖了大面积森林与沼泽地,导致生物演化大茂大灭,因此普遍存在暗色岩系和黑色岩系的密切共生,为金属沉淀和还原提供了良好的介质条件^[4]。如近年发现的滇黔边界铜矿区有沥青、煤系、油页岩地层和大量大羽羊齿类碳化—硅化木。显然,有机质对成矿起了重要作用^[10,11]。

朱炳泉等^[4]认为上述成矿有利因素造就了4个 优势资源系统即:地幔柱岩浆分异成矿系统、地幔 柱同生火山热液系统、地幔柱同构造盆地油气系统 和地幔柱岩石组合形成的优势生态体系。

地幔柱成矿理论较之板块构造理论更好地解释 了陆—陆碰撞成矿、陆弧碰撞成矿和碰撞向伸展转 换成矿的理论问题。毛景文(2003)认为地幔柱理 论与板块理论的结合正在引起矿床学的一场新的革 命。这一成矿理论,对于开展深部找矿具有重要指 导意义。

1.2 地幔流体成矿理论

已有研究认为,温度升高及氧逸度的变化是使 地幔发生脱气(排除 c、H₂等)作用的主要原因^[12], 地幔中的水除来自含水的地幔矿物外,主要是通过 洋壳俯冲带入,并可同时带入 si Al Na、K、Cl P、s 等常量元素和挥发份元素^[13-15]。正是地幔中的水 与地幔脱气汇合并溶解地幔中的碳、氢、氧(以 CH₄ 和 co₂存在),构成具超临界性质的流体,并以其异 常强大的萃取和运载矿质的能力,形成高温富硅碱 质和挥发份的深源含矿流体^[16 17],杜乐天^[18]称其为 幔汁,强调流体中的挥发分、热和碱质,认为地幔流 体作用实质上就是一种碱交代作用。

孙丰月等^[19]提出 上地幔存在 2 个 c H - 0 流体 储区 :一是 300 ~66 km 深处的富水流体储区(相当 于岩石圈以下的上地幔部分),与金云母橄榄岩平 衡,溶解了大量的 κ₂ ο、sio₂、A₄ ο₃等,溶质呈过铝 性特征;二是 53 km 至莫霍面之间的富 co₂流体储 区(相当于岩石圈中的上地幔部分),与角闪石橄榄 岩平衡,溶质含量相对较少,成分以富钠为特点,显 过碱性特征。这种富钠质的碱性地幔流体,其交代 产物常富含角闪石,并共生填隙状的金云母和碳酸 盐矿物,构成较为典型的地幔流体显交代作用的标 志^[20]。 孙丰月等^[19]总结了地幔流体对大陆板内成矿 作用的主要意义有 5 个方面:

(1) 有利于含金刚石的金伯利岩和钾镁煌斑岩 形成[。]

2)运载幔源成矿元素进入地壳成矿。

(3)改造地壳物质,使其中成矿元素发生活化 转移而成矿。

(4) 直接为形成热液矿床提供较多的硅和碱。

(5)在地壳中产生异常高的地热梯度,加速地 表水的深循环和深浅(壳幔)两源混合成矿,直至形 成浅成低温热液矿床。

这种地幔流体并非总与岩体相伴,它可以远离 岩浆沿裂谷或深断裂上升直接交代不同岩石 將自 身携带的矿质和沿途萃取的矿质运载至适宜的容矿 部位形成壳幔两源叠加的不同类型和矿种的矿 床^[21],进而导致由岩体到围岩,从高温到低温的系 列成矿效应^[22]。

2 深部成矿的可能性和必然性

以往矿床勘探开采的主要对象是地表矿和浅部 矿 因而在以往的矿床研究中 对成矿作用的认识主 要局限于地壳浅部的地质作用过程 涉及到深部因 素也仅仅在于岩浆作用或岩浆期后热液作用 即人 们更多地注意或观察到的是岩浆作用、岩浆期后热 液或地壳中的热液和大气降水下渗后被加热形成的 热液参与成矿的过程,它们分别对应典型的岩浆矿 床、岩浆期后热液矿床或地壳热液改造矿床 其成矿 物质主要来源于岩浆岩体或地层岩石。随着科学技 术的发展和矿床勘探开采深度的加大,以及对矿床 成因研究的不断深入 人们逐渐注意到许多新近发 现的大型和超大型矿床既不具有典型的岩浆矿床特 征 也非单纯地壳热液改造成因所能解释。因此 近 年来 国内外地学研究者已逐步开始重视地幔柱和 地幔流体在形成大型和超大型矿床方面所起的重要 作用。

一般认为,形成大型超大型矿床的大地构造环 境主要包括大陆裂谷带、稳定地块(克拉通)内巨型 断裂带和热点构造、陆—陆碰撞带、被动大陆与活动 大陆边缘、岩石圈不连续界面或不同大地构造单元 的接合部位、洋脊和大洋盆地等。显然,这些构造环 境均伴随各类重大地质事件,并以发育深大断裂而 与地幔深部相联系,提供巨量矿质供应,进而达到 源、运、储、保等成矿因素的最佳匹配,形成多重分异 富集的叠加与复合成矿。表3列出的目前国内外部 地球科学进展

分大型矿床的深部找矿成果表明 大型超大型矿床 的勘探深度一般在 500 ~800 m,采深在 500 ~600 m 深部矿化带均大于 1 000 m。据有色矿产地质调 查中心调研(2002),91 个资源危机矿山中,已明确 51 个有深部矿产资源开发潜力,占 58%,还有约 1/ 4 的危机矿山有待进一步工作。可见深部矿产资源 丰富 找矿潜力巨大。

表 3 国内外部分大型矿床的深部找矿成果

Table 3 Deep prospecting achievements of part large ore deposits in domestic and abroad

国 内		国务	•
矿床	采深(℡)	矿 床	采深(℡)
安徽铜陵冬瓜山铜矿	800 ~1000	南非兰德金矿	4000
广东凡口铅锌矿	>500	南非巴布顿金矿	3800
云南会泽麒麟厂铅锌矿	>1000	印度科拉提金矿	3200
山东招远金矿	>8 0 0	美国绿岩型金矿	2000
云南大红山铁铜矿	1100	加拿大绿岩型金矿	2600

转引自翟裕生 ,2003

图 2 为全球 108 个和中国 48 个超大型矿床的 成矿时代分布特征 图 3 为中国各主要类型大型矿 床的成矿时代分布特征。两图表明,大型和超大型 矿床的成矿时代分布具有从老至新矿床数和矿种急 剧增多 其中极大部分为中新生代成矿。且新生代 成矿又多于中生代成矿 表现全球成矿演化趋势为: 成矿频率随地史进化而增长,矿床类型伴随参于成 矿的物质由少到多而复杂化 聚矿能力由弱到强 反 映了成矿条件和成矿环境的逐步多样化 表现为高 丰度元素较早成大矿,低丰度元素需多次地质作用 叠加富集 因而多在较晚期成矿 这暗示了深部地质 作用的发生、发展和不同层位可能出现的矿源层的 增多 是中新生代 尤其是新生代形成大型和超大型 矿床的重要地球化学背景 而深部地质作用的发生 和发展则体现为地幔柱和地幔流体作用的发生和发 展及其相伴的深源矿质和矿化剂的聚集,也是形成 壳幔矿质叠加富集的充分必要条件,也是具备深部 成矿的充分必要条件。



图 2 全球和中国超大型矿床的成矿时代分布(转引自翟裕生 2003)

Fig.2 Diagram of distribution of m etallogenic epochs for global and Chinese superlarge ore deposits

(from ZhaiYusheng, 2003)

3 地幔柱与地幔流体作用的转换关系 及实例分析

3.1 理论依据

地幔柱是地质学家的一种假设,其作用区域以 表现地震波速低为特征,因而可用地球物理方法探 测而又称之为低速柱;广义的地幔流体作用包括幔 源岩浆熔体、超临界流体和由此演变的热液作用的 综合效应 流体的临界点在相图上是气体—液体共 存曲线的终点 ,其值随流体组成和所处温压不同而 变化 ,在该点气相和液相之间的差别刚好消失 ,当体 系的温度和压力超过临界点值时 ,体系中的流体就 被称作超临界流体 ,它具有一系列不同于常温常压 下流体的特殊物理化学性质 ,尤其对多数矿物和岩 石具有超强的溶解和迁移矿质的能力。可以理解 , 起源于地幔深部的流体一般相应具备超临界流体的 条件,它可以通过核幔作用、地幔分异作用或地幔脱 气作用形成,并在运移过程中沿途与矿物岩石发生 反应而改变流体和矿物岩石的物理化学性质,主要 表现为粘度和强度降低,扩散速率和电导率提高,地 震波衰减,以及液相线温度降低等,不同的金属则可 伴随流体性质演化的不同阶段发生活化和沉淀^[15]; 而且,当从超临界流体状态迅速膨胀到低压、低温的 气体或液体状态,原流体中溶质的溶解度急剧下降 而迅速成核和生长成微粒而沉积^[23]。因此,地球物 理实测的低速柱对应抽象的地幔柱,表现为地幔流 体作用的综合效应,并通过超临界流体的地球化学 行为而实现,它是深部过程—流体作用—成矿叠加 三者之间联系的纽带。





(from ZhaiYusheng,2003)

3.2 地幔柱与地幔流体作用的深部成矿机制

滇黔桂微细浸染型金矿是我国重要的金矿类型和产出地区,位于扬子地台与华南加里东褶皱系的结合部位,属滇黔桂裂谷^[24,25]。金矿体赋存于寒武系—三叠系碎屑岩和不纯碳酸盐岩中,因其成矿与岩浆作用无直接联系,所以前人研究多倾向于认为该类型金矿的形成主要是地壳热液改造地层围岩所致。但是,随着研究工作的不断深入,新的流体成矿理论的建立和完善,单一的地壳热液改造论难于解释以下基本地质事实:

(1)在空间上,矿床的分布明显受深大断裂控制,矿体的产出又明显受次级断裂的制约,且赋矿地 层具多时代、多层位特征,但同一层位,既可赋矿,也可不赋矿,如下三叠统夜郎组(T₁y),在紫木凼金矿 是赋矿地层,而在戈塘金矿却不赋矿。因此,该类型 金矿不具典型层控特征,不存在特定的矿源层^[29]。

(2)在黔西南和桂西北分别发现呈岩墙和岩脉 状零星产出的燕山期偏碱性超基性侵入岩与石英斑 岩和花岗斑岩^[27]配合最新地球物理资料^[28],证明 该区大面积隐伏有超基性—基性—酸性岩浆岩,并 对应地幔上隆、磁异常及地热场^[29],显示成矿与热 点和地幔柱活动有关。

(3) 根据多种方法测定和分析确认^[30,31] 该类 型金矿的成矿年龄基本限定在燕山晚期至喜山早 期 即不同层位产出的金矿床成矿时代基本一致。 由此表明 该类型金矿应有统一的成因机制 其基本 成因特征在于 控制裂谷和金矿分布的断裂构造具 壳幔贯通性,它们是深源矿质和流体通过地幔柱和 地幔流体作用直接进入地壳与浅源矿质和流体混染 并交代岩石成矿的有利通道,在垂向上形成一个与 地幔流体作用有关的上升成矿体系 在系统地质— 地球化学研究基础上 采用硅同位素结合硅质阴极 发光研究进一步证明^[∞] \$⊅₂沉淀量与矿质沉淀量 成正比,而深部有利溶矿构造中 sb。沉淀量明显高 于浅部 这不仅意味着有一定深度和埋藏封闭是成 矿的有利条件 更重要的是揭示了在一定深度容矿 构造中幔源与壳源矿质通过流体与岩石之间的相互 作用是形成大型和超大型矿床的重要地球化学背 景。显然,该类型金矿应具有较好的潜在深部找矿 远景。近年来的勘探工作已揭示 黔西南贞丰县烂 泥沟金矿已在大于 800 m 深处发现高品位原生矿 石 金矿规模已被定为超大型 基本证实了理论研究 推断。

3.3 熔体向液体转换的成矿过程

滇黔桂微细浸染型金矿主要表现热液作用特 征 这已是不争的事实。然而 热液的性质如何? 即 热液中是否有地幔流体参与? 地幔流体参与成矿的 作用有多大? 则是各家认识差异的焦点。

已有研究表明^[32],该类型金矿原生矿石中的金 主要以不可见微细浸染状赋存于富砷的黄铁矿和毒 砂中。然而,更值得注意的是,在含砷的硫化物中, 经电子探针成分测定证实,在成矿蚀变凝灰岩中,发 现了与闪锌矿共生的辉砷钴矿(coas)晶体(图 4 照片 1),它的出现标志热液中含有相当浓度的 co, 这从矿物成分上揭示了成矿热液的幔源特征。此 外,辉砷钴矿晶体在正交偏光下全消光,具等轴晶系 对称,表明结构中各元素呈无序分布,幔源成矿热液 上升充填时的温度至少不低于 300 。

地球的不均匀增长理论认为^[33] 地幔流体伴随 地球的形成和发展表现为由挥发分少的富金属的还 原态向富 C-H -O 挥发分的氧化态演化,地核分离可 能是发生在富金属的还原态阶段,而增长则是发生 在富挥发分的氧化态阶段。Jana 等^[34]通过实验研 究发现, 幔源 C-O-H 流体的不同组合所具有的氧化 还原性质对所含金属成分的分配影响很大,当流体 具氧化性质时,金属容易进入碳酸盐熔体,当流体处 于还原性质时,金属则易保持在金属熔体中。因此, 该类型金矿原生矿石中的金主要赋存于金属硫化物 中,表明幔源含矿流体在与地壳岩石作用成矿时具 有还原性质。

图 4 照片 2 至照片 4 显示由成矿蚀变围岩到砷 质原生矿石中的热液硅化石英中黄铁矿和毒砂等硫 化物呈固熔体分离溶出的渐变过程。这一结构现象 表明,富含 sb 2 和硫化物成分的幔源成矿流体,初 始为熔浆,在沿深大断裂通道上升运移过程中,伴随 壳幔相互作用,熔浆逐步转化为具还原性质的超临 界流体直至液相流体,这种熔浆至液相流体的演变 可以对应地幔柱作用向地幔流体作用的演变。这一 演化作用过程,可以发生在岩体附近,表现由高温到 低温的系列成矿效应;也可能发生在远离岩体的地 层岩石中,表现中低温至低温流体成矿特征。云南 滇西地区新生代成矿特征也较好地体现了熔浆至液 相流体的演化作用过程^[22]。

4 结 语

综上所述表明,地幔柱与地幔流体作用是两个 既有区别,又有联系,不可截然分开的深部地质作用 的表现形式,在其作用过程中,流体的性质可以伴随 沿深大断裂通道上升运移,与壳源矿质和流体混染 叠加导致物理化学条件变化,由熔浆流体向超临界 流体直至液相流体演变,其幔源流体作用与成矿的 关系表现为,构造通道和岩性赋矿条件是决定赋矿 部位的主要因素,成矿规模受制于幔源与壳源矿质 和矿化剂的叠加程度,而形成矿种则受制于混合流 体获取的矿质种类及其运移过程中流体温压和赋矿 部位的变化,并由此导致的系列成矿效应。这一成 矿过程,不仅具有深部成矿条件,而且具备形成大型 和超大型矿床的重要地球化学背景。因此,凡是具 备构造控矿、多因耦合、多源叠加的矿床,必然具有 沿深大断裂分布的深部成矿潜力和深部找矿远景。



图 4 微细浸染型金矿成矿热液蚀变岩(矿)石中的辉砷钴矿晶体及硅化石英与硫 化物的固熔体分离溶出渐变现象

 Fig.4
 Cobaltite and gradual change of unm ixing of solid solution for silicified

 quartz - sulfide in ore - bearing hydrotherm al altered rocks (ores) from Carlin

 type gold deposits

 照片¹
 成矿蚀变凝灰岩中与闪锌矿共生的辉砷钴矿晶体

 Photo.1
 Cobaltite coexisting with sphalerite in ore_altered tuff

 照片²
 强硅化蚀变岩中硅化石英晶体含固熔体分离的微条纹状硫化物晶体(-)¹⁰ x¹⁶

 Photo.2
 Fine_striae sulfide of unxnixing of solid solution in silicified quartz from strong silicified rocks.

 照片³
 成矿蚀变凝灰岩中硅化石英晶体含固熔体分离的蠕虫状硫化物晶体(+)¹⁰ x¹⁶

 Photo.3
 Verm iform sulfide of unm ixing of solid solution in silicified quartz from ore_altered tuff

 照片⁴
 砷质原生矿石中硅化石英含固熔体分离的细粒黄铁矿和细针状、茅头状毒砂晶体 (-)¹⁰ x¹⁶

 Photo.4
 Fine granular pyrites and fine needle and speararsenopyrite of unm ixing of solid solution in silicified guartz from arsen_primary cres

参考文献(References):

- [1] Wilson J Tuzo. A possible origin of the Hawaiian island a[J]. Canadian Journal of Physics , 1963 , 41 863-870.
- [2] Xu Yigang(徐义刚). Melt_ rock interaction in the upper m antle and the evolution of continental m antle[J]. Earth Science Frontiers (地学前缘), 1998, 5(supp): 76-85(in Chinese).
- [3] W ang Denghong(王登红). The Mantle Plume and its Metallogeng [M]. Beijing Seismological Press, 1998.120-160.
- [4] Zhu Bingquan(朱炳泉), Chang Xiangyang(常向阳), Hu Yaoguo(胡耀国), et al. Geochemical steep zones and resource system s of mantle plum es [J]. Bullelin of Mineralogy, Petrology and Geochemistry(矿物岩石地球化学通报), 2003, 22(4): 287_293(in Chinese).
- [5] W ang Denghong(王登红). An approach about som e problem s in the study of m antle plum e [A]. Contribution of Academ ic Discus-

sion in Emei Mantle Plume and Effect of Resource Erronment [C]. Chengdu ,2003.45-56 (in Chinese).

- [6] Zhang Ronghua(张荣华), Hu Shum in (胡书敏), W ang Jun(王军), etal. In vestigations of influx of deep fluids carrying metal to earth crust and its experiments study[J]. Mineral Deposits(矿床 地质), 2002, 21(supp): 1095-1098(in Chinese).
- [7] Ripley E M , Lambert D D , Frick L R . Re OS , Sm Nd , and Pb isotopic constraints on m antle and crustal contributions to m agmatic sulfide mineralization in the Duluth complex , Midcontineut Rift , Minnesota [J]. Geochim ica et. Cosmochim ica Acta , 1998 , 62 ; 3 349-3 365.
- [8] Nicholson S W , Shirey S B. Midcontinent rift volcanism in the Lake Superior region : Sr , Nd , and Pb isotopic evidence for a mantle plum e origin[J]. Journal of Geophys Resectrou , 1990 , 95 10 851-10 868.
- [9] Shirey S B , Klew in W , Bery J H , et al. Temporal changes in the sources of flood basalts . Isotopic and trace element evidence from

the 1100 Ma old Kew eenawan Mamaines Point Formation , Ontario , Canada [J]. Geochimica et , Cosmochimica Acta , 1994 , 58 : 4 475 4 490.

- [10] Zhu B Q , Hu Y G , Zhang Z W , et al. Discovery of the copper deposits with features of the keweenawan type in the border area of Yunnan-Guizhou Provinces [J] . Science in China (D), 2003 46(supp) 60.72(in Chinese).
- [11] Ho E S , Mauk JL. Relationship between organic matter and coppermineralization in the Protecocic Nonesuch Formation, northern Michigan [J]. Ore Geology Reviews, 1996, 111-71-82.
- [12] Spera F J. Dynamics of translithospheric migration of metasom atic fluid and alkaline magma[A]. Menries M A ,etal,eds. Mantle Metasomatism [C]. London ; Academic Press Geology Series, 1987.1-20.
- [13] Peacock S M. Fluid processes in subduction zones[J]. Science, 1990 248 329 337
- [14] Philippot P. Trace. elem entrich brines in eclogite veins : Implications forfluid composition and transport during subduction[J]. Contribution to Mineralogy and Petrology ,1991 ,106 :417 - 430
- [15] Su Genli(苏根利), Xie Hongsen(谢鸿森), Ding Dongye(丁 东业), et al. Physicochem ical properties of supercritical water and their significance [J]. Geology-Geochem istry(地质地球化 学), 1998, 26(2), 83, 89(in Chinese).
- [16] Cao Ronglong(曹荣龙), Zhu Shouhua(朱寿华). The m antie fluid and m etallogeny[J]. Advance in Earth Sciences(地球科学 进展), 1995, 10(4):323-329(in Chinese)
- [17] Du Letian(杜乐天). The relationship between crust fluids and manife fluids[J]. Earth Science Frontiers(地学前缘), 1996, 3 (3~4) 172-180(in Chinese).
- [18] Du Letian(杜乐天) · Mantle fluids, and magm a origin of basalts and alkaline rocks[J] · Earth Science Fronties(地学前缘), 1998 5(3) 145457(in Chinese).
- [19] Sun Fengyue(孙丰月), Shi Zhun li(石准立). Discussion of some geologic processes loetween m antle C-H-O fluids and hedreocaton[J]. Earth Science Frontiers(地学前缘), 1995, 2(1~ 2), 167-174(in Chinese).
- [20] Dowson J B. Constraining types of upper. m antie m etasom atism ? [A]. In :Kom pobstJ ed. Kim berlites : The Mantie and Crust . Mantie Relationships[C]. Am sterdam : Elsevier , 1984. 289-294.
- [21] Xie Ronglu(谢荣举), Peng Shenglin(彭省临). Potash aleration and metasomatism and their implications to mineralization [J]. Geotectomics and Mineralization(大地构造与成矿学), 1998, 22(3), 274-279(in Chinese).
- [22] Iiu Xianfan(刘显凡), Iiu Jiaduo(刘家铎), Zhang Chengjiang (张成江), et al. Effect of series m ineralization of m antie fluid m etasom atism [J]. Mineral Deposits(矿床地质), 2002, 21 (supp): 1002-1004 (in Chinese).
- [23] Zhu Ziqiang(朱自强). The Technology of Supercritical Fluids. Principle and Applying [M]. Beijing : Chemical Industry Press

2000.1-517 (in Chinese) .

- [24] Liu Huaizhi(柳淮之). Mineralization in Yangtze platform rift and minirift J]. Journa lof Guilin Institute of Meiallurgical Geology(桂林冶金地质学院学报),1994,14(1):10-20(in Chinese).
- [25] Zhu Laim in(朱赖民), Liu Xianfan(刘显凡), Jin Jingfu(金景 福), et al. The study of the timespace distribution and source of cre-forming fluid for the fine-disseminated gold deposits in the Yunnan-Guizhou-Guangxi area[J]. Scientia Geologica Sinica(地 质科学), 1998, 33(4), 463-473(in Chinese).
- [26] Jiu Xianfan, Ni Shijun, Lu Qiuxia, et al. Geochemical tracing of cre_forming material sources of carlin_type gold deposits in the Yunnan_Guizhou_Guangxitriangle area[J]. Acta Geologica Sinica 1999, 73(1), 30-39.
- [27] Yang Keyou(杨科佑), Chen Feng(陈丰), Su W enchao(苏文 超), et al. Carlin_type gold deposits in the Yunnan_Guizhou _ Guangxi area : Geological_geochemical characters and pros_ pecting. A Comparative study of Chinese and Canadian Gold Deposits[M]. Beijing : Seism clogical Press, 1994.17-30 (in Chinese).
- [28] Wang Yangeng(王砚耕), Wang Lking(王立亭), Zhang Mingfa (张明发). Structure of the shallow crust and the distribution model of gold deposits in the Nanpanjiang region[J]. Guizhou Geology(贵州地质), 1995, 12(2): 79:400(in Chinese).
- [29] Zhu Laim in(朱赖民), Jin Jngfu(金景福), Liu Xianfan(刘显 凡), et al. On the possibility of the participation of juvenile fluids in the gold deposition ation in southwestem Guizhou[J]. Geological Review(地质论评), 1997, 43(6):586-592(in Chinese).
- [30] Zhang Feng(张峰), Yang Keyou(杨科佑). A Study ofm etallogenic epochs offission track for the micro. dissem inated gold deposits in western Guizhou[J]. Chinese Science Bulletin(科学通 报), 1992, 37(17), 1, 593-1, 595(in Chinese).
- [31] Hu Ruizhong(胡瑞忠), Su W enchao(苏文超), Li Zeqin(李泽 琴), et al. A possible evolution path of the cre_forming hydrothermal solution for micro_disseminated gold deposits in the Yunnan_Guizhou_Guangxim Triangle Aream____Geochronologicalevidence[J]. Acta Mineralogica Sinica(矿物学报), 1995, 15(2), 144-149(in Chinese).
- [32] Liu Xianfan, NiShijun, Jin Jingfu, et al. On the mechanism of transformation from primary ores into oxidized ores in finely disseminated gold deposits [J]. Acta Geologica Sinica, 1998, 72 (3) 291-298.
- [33] Chen Jinyang(陈晋阳), Zheng Haifei(郑海飞), Zeng Yishan (曾贻善). Study of C-O-H fluids under high-tem peratures and high-pressures[J]. Geology-Geochemistry(地质地球化学), 2002_30(1)_9196(in Chinese).
- [34] Jana D , W alker D. Core formation in the presence of various C-O H volatile species [J]. Geochimica et Cosmochimica Acta, 1999 63(15) 2 299-2 310.

THE PROCESSES OF M ANTLE PLUM E AND M ANTLE FLUID AND HTEIR APPLYING STUDY FOR THE DEEP PROSPECTING

LIU Xian-fan , LIU Jia-duo , ZHANG Cheng-jiang ,

W U De-chao , LI You-guo , YANG Zheng-xi

(Chengdu University of Technology, Chengdu 610059, China)

Abstract The earth is a com plicated system , and ithas been continuously moving , differentiating and evolving since it had been formed. Notonly has the earth layering structure , but it has vertical movement of materials. The movement is prompted by the mechanism offorce and heat of the centrifugal force to be formed by the rotation and revolution of the earth , and difference of tem perature , pressure , density , viscosity and velocity in the between core and m antle , and radioactive heat , et al. The expressive means of the mechanism offorce and heatare the precesses of m antle plume and m antle fluid. Not only are ore-materials of core and m antle carried directly into crust , but ore - materials of crust are activated and accumulated into proper location by the mantle fluid having the supercritical nature. Therefore , in general , the mineralization of the deposits , which are controlled by the deep and large fractures , are related closely to materials vertical movement and m anybe have the condition of ore-forming in deep. On the basis of the study in processes of m antle plume e and m antle fluid , in this paper , geochemical background form - ing large and superlarge deposits are approached , and the protential reserve for deep prospecting are brought to light.

Key words Mantle plume; Mantle fluid; Geochemistry; Superlarge deposits; Deep prospecting.