浙江衢州大洲火山断陷盆地构造应力场特征 及其与铀成矿关系

惠小朝1,2),韩效忠1,2),林建平3),王明太1,2),张斌1,2),汤江伟4),杜江浩4),金淼张*,雷遥明55

1) 核工业北京地质研究院,北京,100029;

2) 中核集团铀资源勘查与评价技术重点实验室,北京,100029

3) 中国地质大学,北京,100083;

4) 浙江省核工业 269 大队,浙江金华,321000;

5) 中核浙江衢州铀业有限责任公司,浙江衢州,324002

内容提要:在构造变形研究的基础上,通过野外露头共轭剪节理的产状测量,采用数学统计方法进行分期配 套,并结合前人的研究成果,开展了大洲火山断陷盆地古构造应力场及其与铀成矿关系的研究。总结了主要经历 的四期构造应力:前晚保罗世构造期、磨石山期、衢江期、始新世一渐新世构造期,分别讨论了各个期次对铀成矿的 控制作用,指出后三个构造期与铀成矿关系密切,即磨石山期构造应力场为成矿准备了储矿空间,衢江期构造应力 场为成矿准备了导矿空间,而始新世一渐新世构造期构造应力场对已形成矿体进行了破坏或改造。

关键词:火山断陷盆地;构造应力场;剪节理;铀成矿;衢州地图

构造应力场就是在一个空间范围内构造应力的 分布。地壳中的各种地质构造现象,都是岩层或岩 体经受构造应力作用的产物,其类型、规模、空间分 布、组合型式等均与构造应力场的性质、方向、大子 以及岩石在变形环境中的力学性质有着极为密切的 关系。

进行构造应力场分析时,选择用于恢复古应力 状态的适当形变标志物是其关键环节。共轭剪节理 是常见的小型构造形迹,数量多、分布广、野外观测 容易,因此利用足够数量的观测点和艺理数据进行 共轭剪节理所得到的三向主应力轴方位,可以较好 的反映主应力方位的空间变化规律(谢明忠,2006)。

热液型铀矿与构造关系极为密切,储矿空间的 形成,导矿构造的活动规律,从根本上决定着矿床形 成与定位,而这些构造的形成与演化均受区域构造 应力场的控制,查明不同时期的构造应力场方向,也 就查明了这些既裂构造的活动规律。因此本文拟从 构造应力场的角度,深入地探讨其与铀成矿的关系, 为本区铀矿波矿和远景预测提供部分依据。

∕ 研究区概况

研究区位于浙江省西部的衢州市境内,在大地 构造位置上属华南褶皱系(12)一级构造单元的北 部边缘,归属于浙东南褶皱带(Ⅱ₃)的丽水-宁波次 级隆起带上(Ⅲ7)(图1)。大洲火山断陷盆地定位 于 NNE 向断裂与 NE 向的江山-绍兴深断裂带的交 汇部位,以强烈的不均衡断块升降为主要特征,构成 了以断裂构造为主的构造网络,褶皱构造不发育。 由于不同构造体系、不同期次断裂构造的叠加,断裂 构造在本区十分发育,根据构造的空间展布方位、活 动时期、规模及对地层的控制作用等分为基底断裂 和盖层断裂。其中最重要的基底断裂为 NE 向江 山-绍兴断裂带,它对本区火山活动、火山岩展布、断 陷盆地的形成和铀矿化的发育及定位均起了重要的 控制作用。盖层断裂十分发育,主要有 NNE、 NWW和NW向断裂组。其中,以NNE向、NWW 向断裂最为发育,它们相互交切,组成格子状构造骨 架,直接控制了铀矿床的空间定位。

注:本文为工业和信息化部核能开发三期"衢州地区铀成矿预测技术研究"项目(编号 H061)资助的成果。 收稿户期:2011-01-19;改回日期:2011-07-19;责任编辑;周健。 作者简介:惠小朝,男,1982年生。核工业北京地质研究院在读博士研究生,矿产普查与勘探专业。Email:huixiaochao@163.com。 DOI:CNKI:11-1951/P.20120113.0857.013 网络出版时间:2012-1-13 8:57 网络出版地址:http://www.cnki.net/kcms/detail/11.1951.P.20120113.0857.013.html



图 1 研究区大地构造位置图●

Fig. 1 Map showing the tectoric position of study area

1-First-level structure unit borderline; 2-second-level structure unit borderline; 3-third-level structure unit borderline;

4—fourth-level structure unit borderline; 5—ore deposits

岩浆活动较为强烈,以火山喷发、喷溢活动为 主,形成了盆地内一套分布面积广、厚度大、以中酸 性、酸性为主的火山熔岩和火山碎屑岩,奠定了本区 火山熔岩层控型铀矿的基础。

基底地层主要由前震旦系陈蔡群(AnZch)和上 三叠统坞灶组(T₃w)组成。盖层由上侏罗统磨石山 群的一套中酸、酸性陆相火山岩系组成。

2 构造应力场分期及主应力方向确定

2.1 构造层、构造期的划分

构造层是指地质演化过程中,在一定构造单元 和一定构造时期内形成的地层组合,它在时间上代 表地壳演化历史中的一定构造时期或构造阶段,在 空间上代表某一构造事件影响的范围。各构造层之 间的分界常表现为明显的沉积间断,出现区域性地 层角度不整合的接触关系。不同构造层在构造变形 的类型,强度和构造应力方向等方面均可发生根本 性的变化(李兼海,1998)。

根据本区地层中存在 6 个角度不整合面(表 1),可以把地层划分为 7 个构造层。因铀矿床主要 赋存晚侏罗世火山岩地层中,本次研究将晚侏罗世 以前的地层合并为一个构造层,称之为前晚侏罗世 构造层;依据上述构造层划分方法,将晚侏罗世以来 的地层划分为磨石山构造层、衢江构造层、新近系构 造层。其中磨石山构造层包括大爽组(J₃d)、高坞组 (J₃g)、西山头组(J₃x)及九里坪组(J₃j),衢江构造 层主要包括研究区白垩纪沉积盆地地层,主要有金 华组(K₂j)、中戴组(K₁zd)、祝村组(K₁z)。新近系 构造层在区内零星分布,主要有汤溪组(Q₁t)、芝江 组(Q₂z)、莲花组(Q₃t)等。本区缺失古近系。依据 区内前晚侏罗世构造层一衢江构造层和一些侵入岩 中的构造变形现象,结合区域上的地质演化史,可推 断本区在古近纪中晚期发生了一期显著的构造运 动。

相应地,本区中元古代一古近纪可以划分为4 个构造期,即:前晚侏罗世构造期、磨石山期、衢江 期、始新世一渐新世构造期。

2.2 前晚侏罗世构造期主应力方向的确定

对蓟县系中的片理、平卧紧闭型褶皱、膝折构造 等的测量分析表明,中元古代末构造运动的挤压应

表 1 研究区地层表

Table 1 Stratum list of study area

							•	
层 序			大洲地区		构造层 构造期		厚度(m)	岩性描述
新近系	Q				新近系 始新世-渐新世 构造层 构造期			\mathbf{N}
14.22.11	上体	v			-		1450 4104	
白垩系	上坑	K ₂		金埠组	衢江	衢江	1450~4126	泥岩、砂岩偶夹玄武岩
	下统	Κ,		祝村组	构造层	构造期	256~1500	砂岩、泥岩夹火山石
							179 1659	
				太溶知		磨石山	177~1589	泥岩、砂岩夹酸性火山岩,少量中性火山岩
	上统	J₃		<u></u> 新時知	磨石山		177~1585	\sim
				白山大油	构造层	构造期	466~3077	酸性火山岩为主夹沉积岩
侏罗系				局玛纽			800~3000	
				大爽组			221~4081	碎屑沉积岩、中酸性火山岩
	山坊	J ₂	鱼山尖组				568~3038	研告 砂岩偶夹碳质页岩及煤层
	中知		马涧组				30~500 📐	砾岩、砂岩、泥岩夹煤层
	下统	J,	~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~				438~1310	含砾石石英砂岩夹粉砂岩、泥岩、薄煤层
	上统	T ₃		L.组			300~360	低岩、砂岩夹碳质页岩、煤层
三叠系	中统	T 2	adabah	Jahh			\sim	
	下统	T ₁	政棠组				>475	灰岩、白云质灰岩、泥灰岩夹钙质页岩
	上统	P.	长头	长兴组			30~180	灰岩、硅质岩偶夹凝灰岩
一叠系		- 1	龙潭组				411 542	泥岩、粉砂岩、砂质灰岩、煤层
一旦小	下统	P ₁	オト	1 3日			32/64	黑色硅质岩及含结核砂质贝岩
	1-26		栖霞	复组		•	212~442	含燧石结核灰岩、底部硅质岩、泥岩偶见煤线
	上统	С,	船山	组			42~297	灰岩、局部为灰岩、硅质岩、砂岩互层
有炭系	- /2 - 7 4次		黄龙组				28~128	自云质灰岩、灰岩与砂岩互层
	下坑	C ₁	叶系: 吐帚	塘 组 - 柏 - 相			22.4~111.5	日色含砾个等粒石夹砂岩、含黑色泥岩团块
	上统	D3	- 小 叔 西 沽	胡相			40~193	石央砂石、砂砾石光池石 石革砂砾岩 石革砂砾岩
泥盆系	中统	D.					01 200	
	下统	- 1 D				U U		
	上统	S.	∟	坞组		A •	584~1732	长石石英砂岩、粉砂岩夹沉积灰岩
	中统	S ₂	康山	山组			156~2088	长石石英砂岩、粉砂岩、砂岩、粉砂质泥岩
志留系			大白	地组			203.7~1983.5	黄绿色细砂岩、粉砂岩
	下统	S ₁	安吉	5组	前條供要用	前确供罗世	302~519.5	灰绿色薄至中层细砂岩与粉砂岩互层
			三衢	三衢三组	构造层	构造期	1598-1	泥晶灰岩 生物灰岩
	上统	O ₃	黄泥	员组	$\langle \rangle$		22~72.7	会碼质结核泥岩束瘤状泥灰岩
奥陶系	山迩	0	砚瓦	山组			40~103	瘤状灰岩、含钙质结核泥灰岩
天阿小	中玩	02	胡牙	糸组 🤇			6~150	硅质页岩、碳质硅质页岩
	下统	O ₁	宁国组				45-175	页岩(泥岩)夹灰岩及硅质岩
			印箱	埠组	2		600~1100	钙质泥岩、灰岩透镜体
	上统	€,	溪阳	ШЩ	Y		120~472	泥质灰岩、瘤状灰岩
金子 乙			华严	等组			99~190	条带状灰岩、泥岩、页岩
苯氏杀	中统	€₂	唇柳	成组.			64~603	灰岩、泥质灰岩与碳质页岩、泥岩互层
	下统	E	大陈岭组				30~110	条带状白云质灰岩夹碳硅质泥岩
	1-20	-1	荷塘组				29~368	硅质泥岩、页岩、石煤
震旦系	上统	Z ₂	西峰寺组				40~630	日云岩、日云顶火岩、硅顶泥岩 白云岩 泥岩並磁矿及石煤
	下体	7	雷公坞组 志棠组				75.5	含砾泥砂岩
	L ST						987.2	灰绿色薄层至中层状石英细砂岩
新元古界下部				赵组			1033~3620	流纹斑岩、流纹质熔结凝灰岩
		Pt.	虹赤村组 放窗口4				206~311	了「你下有石斛砂石、余砂石光甲基性火山岩 西山 动西山 海出来上上立星出
		¥/X	~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~				1492~2494	「「「你不不必」」 「「」」 「「」」 「」」 「」」 「」」 「」」 「」」 「」」 「」
中元古界				徐岸组 下呈空纽			>1000	「 「 」 「 」 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二
		$\mathbf{P}\mathbf{t}_2$	陈蔡群	- 八-1-22			> 000	计在记忆现代石、护石八八山时用石 甘理化玻屑凝灰岩 安山盾角研凝灰岩 泥岩
			-	地口组			>060	如
		/		100 년 211			- 700	泗石用州石六北四石、旺四石、即石����石

力方 函为 SN 向,所形成的构造线方向总体为近 EW 向。通过对新元古界南华系一古生界二叠系和 侏罗系中的一系列背斜和向斜的统计分析可知,在

本区前晚侏罗世构造期中最强烈的、影响范围最广 的是印支运动。在区内及邻区新元古界南华系一古 生界二叠系中,广泛发育一系列大规模的、轴向 NE、轴面近于直立的对称型紧闭线状褶皱。根据这 些褶皱,可以确定印支运动的最大主压应力轴(σ₃) 为近水平的 NW—SE 向,中间主应力轴(σ₂)为近水 平的 NE—SW 向,最小主压应力轴(σ₁)近于直立。

2.3 磨石山期主应力方向的确定

根据断层、节理性质、充填裂隙的脉体、构造透 镜体、片理化等可以大致判断应力方向,利用共轭剪 节理、背斜、向斜、张节理一剪节理等可以确定三轴 应力状态。本区侏罗纪、白垩纪地层分布区总体上 属于变形量较小的脆性破裂地区,或者说晚侏罗 世一渐新世构造运动主要造成脆性破裂变形。因 此,在磨石山期、衢江期、始新世一渐新世构造期的 应力场研究中,主要利用共轭剪节理确定三轴应力 方向,这是恢复构造应力场行之有效的方法(万天丰 等,1989);其次,根据褶皱和充填节理的石英脉确定 个别点的应力状态。

由于不同时期、不同性质应力作用的叠加,对构 造形迹的识别和正确厘定造成一定困难,为此,合理 区分各时期具有指向意义的共轭剪节理尤为关键 (李仰春等,2005)。在同一个构造应力场作用下形 成的一对剪节理具有下列特点:共轭的两组剪节理 以近似于 90°的角度相切交,具有近似的密度、延伸 长度,都没有充填物或有相同的充填物;共轭的两组 • 剪节理几乎是同时形成的,常互相切段,而不能总是 一组切断另一组;共轭剪节理一定有微量的位错,表 现为一组是右行,另一组是左行的(万天丰,1988)。 根据上述特点对盆地不同期次构造应力场形成的共 轭剪节理进行了研究。在利用共轭剪节理确定主应 力方向时,涉及到共轭剪切角大小的问题,通常脆性 破裂时共轭剪切角<45°,而韧性减裂时才会出现> 45°,据此可以大致判断本区最大主压应力轴多数位 于共轭角锐角区的等分角线上(万天丰,1984)。实 际上,在野外调查时并不能依靠这种简单的判断方 法,而是要认真地观察共轭剪节理的互相切错关系 和相对位移方向,判别 经 缩区和伸张区,以确定主应 力方向,即最大和最小主压应力轴分别位于压缩区 和伸张区的等分角线上。

本次研究的方法是:对切错或挤压象限明显者 直接确定了最小主压应力轴方位,对不明显者则据 区域构造和其所处的构造部位加以确定(陶明信, 1992),然后利用吴氏网绘制各观察点的主应力图 解,从而获得各点主应力轴(σ₃、σ₂、σ₁)的产状。

依据上述原理和方法,在磨石山构造层和晚侏 罗世火山侵入岩(花岗岩)中,测量了 40 个点的共轭 剪节理和 2 个点的张性脉和剪节理组合产状(表 2),绘制了各点的主应力图解,通过对区内可确定三 轴应力方向值测量点施密特网投影,确定了本区磨 石山期最大主压应力轴(σ₃)的优选产状为 SE130° ∠12°,中间主应力轴(σ₂)为 NW280° ∠76,最小主压 应力轴(σ₁)为 NE38° ∠3°。依据备点应力方向和主 压应力优选产状,编制了本区磨石山期构造应力场 平面分布图(图 2)。总体来看,最大主压应力迹线 是比较规则的,显示了 NW→SE 向的挤压作用。

2.4 衢江期主应力方向的确定

在磨石山构造层、衢江构造层、晚侏罗世火山侵 入岩(花岗岩、二长花岗岩)、新元古界和志留系中, 测量了 42 个点的英轭剪节理和 3 个点的张性脉和 剪节理组合的产状(表 3)。在吴氏网上绘制了各点 的主应力方向,通过测量点斯密特网投影,确定衢 江期的最大主压应力轴呈近水平的 NNE—SSW 向,最大主压应力轴(σ₃)的优选产状为 SW210° ∠8°,中间主应力轴(σ₂)为 SE93°_78°,最小主压应 力轴(σ)为 NW303°_4°。

衢江期构造应力还形成了 NE—NNE 向的正 断层、张性破碎带、石英脉和方解石脉,使早期的 NE 向逆断层或挤压带产生正断层活动。磨石山期 的构造线方向与衢江期有明显的不同。磨石山期的 褶皱轴向、地层走向主要呈 NE 向,岩层倾角大多为 15°~30°;而衢江期中的褶皱轴向呈 NW—NWW 向,地层走向主要为近 EW—NWW 向,岩层倾角大 多为 10°~20°。依据各点应力方向和主压应力优选 产状,绘制了浙江衢州地区衢江期构造应力场图(图 3),可以看出最大主压应力迹线是比较规则的,表明 NNE—SSW 向的挤压作用。

2.5 始新世一渐新世构造期主应力方向的确定

本区未发育古近纪地层。在前始新世地层和侵 入岩中,发育衢江期以后形成的、挤压力方向明显不 同的构造变形。依据这些构造变形,可以确定始新 世一渐新世构造期的应力方向。在研究区北部外围 上方镇石炭系块状灰岩中,出露一条长几百米、高约 20 m、近于直立的 EW 向断层,断层面总体比较平直, 断层破碎带上见近 EW 向、陡立的片理化灰岩薄片, 以及直径一、二十厘米的坑洞和完好的方解石晶体。 对此进行分析,可以推断第一期 NW—SE 向挤压,发 育近直立的 EW 向右行平移断层;第二期近 SN— NNE 向挤压,使灰岩片理化;第三期近 EW 向挤压, 断层张性活动,形成坑洞和完好的方解石晶体。

上述第一期、第二期对应于磨石山期、衢江期,



表 2 磨石山期构造形变与应力方向数据表

Table 2 Data concerning the Moshishan tectonic period tectonic deformation and stress direction										
(è 日	(纬度	时代	构造	变形		点应力状态			
编号	经度			A 组	B 组	σ3	σ_2	σ1		
1	118°59′19″	28°51′12″	J ₃ j	238°∠70°	171°∠62°	124°∠13°	185°∠6 2 °	34°∠39°		
2	119°01′32.5″	28°49′52″	J_{3j}	237°∠71	268°∠85°	162°∠6°	184° 61 61	72°∠27°		
3	118°53′58.4″	28°50′27.7″	$\mathbf{P}_{1-2} t$	330°∠83°	55°∠81°	282°∠2°	<u>80°∠78</u>	192°∠12°		
4	118°56′15.4″	28°49′25.7″	$J_3 x$	$247^{\circ} \angle 80^{\circ}$	159°∠81°	113°∠2°	185°2477°	23°∠13°		
5	118°58′22″	28°46′53.8″	$J_3 x$	263°∠75°	$186^{\circ} \angle 80^{\circ}$	136°∠3°	262°∠73°	46°∠16°		
6	119°00′29.7″	28°42′08.8″	$J_3 g$	264°∠81°	$162^{\circ} \angle 64^{\circ}$	313°∠14°	243°∠61°	43°∠20°		
7	119°00′24.3″	28°34′48.6″	K_1c	0°∠75°	^{54°} ∠80° 张性石英脉	115°∠4°	76°∠76°	205°∠13°		
8	118°55′20.2″	28°40′47″	$J_3 g$	259°∠87°	176°∠63°	314°∠21°	116°∠64°	44°∠18°		
9	118°49′58.2″	28°44′00.2″	$J_3 x$	173°∠80°	65°∠75°	299 2 21	97°∠68°	29°∠4°		
10	118°49′07.7″	28°47′57.2″	$J_3 x$	215°∠78°	255°∠76°	<u>∧</u> 146° <u>∠</u> 6°	266°∠76°	56°∠14°		
11	118°52′56.1″	28°37′52.6″	$J_3 g$	357°∠75°	49°∠72°	287°∠4°	75°∠70°	197°∠20°		
12	118°47′41.9″	28°39′34.6″	$J_3 g$	154°∠82°	57°∠73°	2 35°∠19°	89°∠70°	195°∠5°		
13	118°40′29.1″	28°33′12.2″	υπ	200°∠79°	236°∠58° 🔨		274°∠50°	42°∠28°		
14	118°35′42.9″	28°39′25.2″	$P_1 T_1 z$	354° <u>∕</u> 76° 方解石脉	243°∠69	∀ 114°∠32°	280°∠60°	24°∠6°		
15	118°39′56″	28°40′57.9″	Pt_1b	192°∠80°	268°275	141°∠1°	263°∠78°	51°∠12°		
16	118°41′58.9″	28°39′07″	$J_3 g$	78°∠89°	2×85°	130°∠1°	85°∠50°	220°∠4°		
17	118°46′27.2″	28°37′06.4″	K_1g	52°∠83°	156°∠72°	285.5°∠19°	100°∠70°	15.5°∠4°		
18	118°35′45.5″	28°48′36.9″	$\in {}_1\mathrm{O}_1h - x$	5°∠73°		103°∠8°	74°∠70°	193°∠16°		
19	118°37′47.2″	28°54′53.5″	$Z_1 x$	204°∠79° _	→ 65°∠81°	313°∠25°	109°∠64°	43°∠3°		
20	118°42′01.5″	28°47′09″	$\mathrm{Pt}_3^1 \gamma \pi$	168°∠82°√	255°∠61°	123°∠13°	257°∠60°	33°∠29°		
21	118°43′38.7″	28°44′14.3″	$J_3 x$	183°∠22	73°∠87°	309°∠12°	98°∠78°	39°∠3°		
22	119°05′08.5″	28°52′41.5″	$J_3 j$	82°∠76°	189°∠83°	316°∠16°	99°∠72°	$46^{\circ} \angle 5^{\circ}$		
23	119°16′02.5″	28°53′47.3″	$J_{3}\gamma$	2 <mark>0 ∕∕</mark> ⊗°	79°∠83°	138°∠1°	82°∠80°	228°∠9°		
24	119°15′31.6″	28°50′26.8″	Pt_1b	214278°	351°∠80°	100°∠28°	274°∠62°	10°∠4°		
25	119°05′13.3″	28°45′16.9″	$J_3 g$	∕ 54°∠84°	174°∠80°	300°∠14°	100°∠76°	30°∠2°		
26	119°17′48.6″	28°38′08.2″	K_1c	65°∠79°	5°∠81°	123°∠4°	82°∠78°	213°∠11°		
27	119°15′59.3″	28°41′44.5″	$J_{3,g}$	29°∠61°	76°∠80°	129.5°∠14°	58°∠58°	219.5°∠28°		
28	119°10′51.8″	28°43′00″	J₃g	196°∠81°	271°∠76°	147°∠3°	264°∠74°	57°∠16°		
29	119°07′04″	28°40′51″	$J_{3}\eta\gamma$	60°∠78°	2°∠75°	117.5°∠1°	76°∠75°	207.5°∠14°		
30	119°05′42.5″	28°38′21.9″	J ₃ g	352°∠73°	249°∠80°	116°∠19°	284°∠70°	26°∠7°		
31	119°04′43.5″	28°32′07.4″	$\mathbf{P}_{1}b$	198°∠69°	86°∠72°	325°∠22°	116°∠68°	55°∠4°		
32	119°10′40.4″	28°33′19.9″	Pyb		$230^{\circ} / 60^{\circ}$		$282^{\circ} / 46^{\circ}$			
33	119°13′04.7″	28°34′43″	$\sim_{\mathrm{Pt}_1 b}$	$249^{\circ} / 73^{\circ}$	$148^{\circ} / 80^{\circ}$	$112^{\circ}/2^{\circ}$	$252^{\circ}/68^{\circ}$	22°⁄20°		
34	119°21′29″	28°39′54″ 🗡	\sim K ₁ ηo	95°∠83°	196°∠75°	327.5°∠19°	108°∠71°	57.5°∠4°		
35	119°21′57.5″	28°44′20.3″	$K_1\gamma$		231°⁄75°	101.5°⁄11°	$265^{\circ} / 74^{\circ}$	$10.5^{\circ}/12^{\circ}$		
36	119°15′46.4″	28°58′49.7″	$J_3 x$		68°⁄81					
37	119°19′18.4″	28°50′17.2″	Pt_1b			284°⁄4°		14°⁄11°		
38	119°19′22.7″	~ 28°54′03.4″	J_3d	4°⁄82°	$251^{\circ} / 76^{\circ}$	$125.5^{\circ} / 17^{\circ}$	279° / 72°	$35.5^{\circ} / 1^{\circ}$		
39	119°24′05. 1″	28 55 44.9"	$J_3 x$	235°⁄85°	170°⁄75°	295°⁄14°	$104^{\circ}/74^{\circ}$	25°⁄8°		
40	119°25′12.8″	28 33'59.2"	Pt_1b							
41	119°23′51	28°50′51.1″	Pt_1b	256°⁄76°	1°⁄82°	127°/18°	277° ⁄ 72°	 37°∕3°		
42	119°20 03.4	28°47′20″	$Pt_1 phg$	257°⁄83°	4°∕79°	129°⁄14°	282°⁄75°	219° ⁄ 2°		
			力轴优选产状			$130^{\circ} / 12^{\circ}$				

这说明在衢江期以后存在一期近 EW 向挤压的构造应力场。结合中国大地构造学研究成果(万天丰, 2004),可以推断本区衢江期从晚侏罗世晚期开始, 延续到古新世末结束;此后,进入始新世一渐新世构 造期,这是华南地区从始新世以来所发生的近 EW

向挤压运动最明显的构造期。因此,作者认为本区 第三期近 EW 向挤压的时期就是始新世一渐新世 构造期。

在磨石山构造层、衢江构造层、志留系、石炭系和 晚侏罗世花岗岩中,测量了 37 个点的共轭剪节理和 2 个点的张性脉和剪节理组合的产状,在吴氏网上测得 了各点的主应力方向(表 4)。通过测量点斯密特网 投影,始新世一渐新世构造期的最大主压应力轴呈近 水平的 EW 向,其最大主压应力轴(σ_3)的优选产状为 SE93° \angle 7°,中间主应力轴(σ_2)为 SW264° \angle 77′,最小 主压应力轴(σ_1)为 NW356° \angle 3°。

表 3 衢江期构造形变与应力方向数据表

Table 3 Data concerning the Qujiang tectonic period tectonic deformation and stress direction

疟早	从由	往座	时件	构造变形		点应力状态		
细石	纪皮	印度	PJ 1 C	A 组	B组	σ_3		σ1
1	119°02′11.8″	28°48′46.8″	$J_{3}j$	165°∠78°	114∠77°	227.5°∠1°	99° <u>/</u> 76°	317.5°∠14°
2	118°54′14″	28°49′52.7″	$J_3 x$	192°∠74°	$112^{\circ} \angle 72^{\circ}$	239°∠1°	108°∠70°	329°∠20°
3	118°58′32.5″	28°46′02.7″	$J_3 x$	157°∠78°	93°∠79°	214°∠3° 📈	98°∠76°	304°∠14°
4	119°01′58.6″	28°46′26.5″	$J_3 g$	64°∠78°	198°∠80°	215°∠2° (`	107°∠64°	305°∠25°
5	119°00′47.3″	28°43′06.1″	$J_3 g$	82°∠62°	159°∠80°	206.5°∠12°	89°∠60°	296.5°∠25°
6	110°04/27″	28°22'02 7"	L _o σ	353° / 80°	138°∠78°	220 200	77° ⁄ 56°	217° / 12°
0	115 04 27	20 32 02.7	138	333 ∠ 80	张性石英脉	223 230	11 2 30	517 215
7	119°02′09.1″	28°33′10.8″	$J_3 g$	95°∠81°	333°∠78°	217°∠21°	70°∠69°	307°∠1°
8	118°55′20.2″	28°40′47″	$J_3 g$	176°∠63°	295°∠85°	~ ↓°∠29°	242°∠58°	321°∠11°
9	118°49′58.2″	28°44′00.2″	$J_3 x$	274°∠78°	173°∠80° √	2 25°∠14°	278°∠76°	135°∠1°
10	118°49′07.7″	28°47′57.2″	$J_3 x$	215°∠78°	315°∠70°	√ 77°∠22°	273°∠75°	167°∠9°
11	118°49′11.2″	28°37′23.7″	$J_{3}\gamma\pi$	85°∠75°	57°∠70	247°∠10°	74°∠72°	157°∠13°
12	118°52′56.1″	28°37′52.6″	$J_3 d$	357°∠75°	267° 🖌 86°	224°∠5°	284°∠76°	134°∠13°
13	118°47′41.9″	28°39′34.6″	$J_3 g$	81°∠75°	$178 \ge 76^{\circ}$	214°∠1°	101°∠70°	304°∠20°
14	118°40′29.1″	28°33′12.2″	$_{0\pi}$	236°∠58°	127 ∠88°	82°∠21°	242°∠56°	352°∠24°
15	118°38′16″	28°36′03.3″	Qhy	344°∠74°	80°	210.5°∠3°	281°∠72°	120.5°∠17°
16	118°31′45.2″	28°30′47.2″	$K_1 f$	345°∠64°	78°∠79°	217.5°∠24°	62°∠62°	127.5°∠12°
17	118°37′35.4″	28°32′07.6″	J ₃ κξο	80°∠85° 📿) 335°∠70°	211.5°∠19°	67°∠68°	121.5°∠11°
18	118°35′42.9″	28°39′25.2″	$P_1 t$	144°∠76°	106°∠67°	212.5°∠5°	98°∠68°	302.5°∠21°
19	118°39′56″	28°40′57.9″	$\operatorname{Pt}_1 b$	268°∠75	353°∠81°	42°∠6°	278°∠74°	132°∠14°
20	118°42′38.9″	28°38′14″	K_1g	90°∠87°	3°∠85°	226.5°∠5°	86°∠85°	316.5°∠1°
21	118°35′01″	28°49′51″	$\in {}_1h - x$	243×29°	$240^{\circ} \angle 60^{\circ}$	252°∠28°	76°∠62°	326°∠4°
22	118°45′58.5″	28°54′25.8″	$K_1 z d$	2 28°∠79°	83°∠77°	217°∠27°	76°∠72°	307°∠2°
23	118°42′01.5″	28°47′09″	$\operatorname{Pt}_{3}^{1}\gamma\pi$	168°∠82°	293°∠87°	50°∠16°	260°∠76°	320°∠3°
24	118°43′33.7″	28°43′51″	J_3x	156°∠87°	$264^{\circ} \angle 84^{\circ}$	29°∠7°	$264^{\circ} \angle 82^{\circ}$	299°∠4°
25	119°05′08.5″	28°52′41.5″	J₃j	88°∠76°	336°∠75°	$216^{\circ} \angle 24^{\circ}$	68°∠66°	306°∠3°
26	118°54′47.8″	28°44′54.9″	J₃g	155°∠76°	68°∠81°	19.5°∠3°	98°∠74°	289.5°∠15°
27	119°14′55.8″	28°56′11.7″	$\mathbf{Pt}_1 b$	279°∠72°	337°∠83°	40°∠10°	269°∠72°	130°∠13°
28	119°15′31.6″	28°50′26.8″v	$\mathbf{P}_{\mathbf{t}_1}b$	351°∠80°	108°∠78°	232°∠20°	78°∠70°	322°∠1°
29	119°05′13.3″	28°45′16.9″	\mathbf{Pt}_1b	145°∠78°	263°∠76°	22.5°∠12°	248°∠66°	292.5°∠4°
30	119°09′41.8″	28°50′30.3″	\sim Pt ₁ b	75°∠80°	330°∠70°	206°∠23°	66°∠68°	116°∠24°
31	119°12′26.6″	28°47′10″ 🗙	$\int J_3 x$	260°∠70°	315°∠81°	20°∠6°	$264^{\circ} \angle 70^{\circ}$	110°∠15°
32	119°15′59.3″	28°41′44.5	J ₃ g	29°∠61°	275°∠77°	249°∠1°	305°∠54°	159°∠36°
33	119°09′02.4″	28°42′13. 2 💙	$J_3 g$	3°∠80°	95°∠70°	231°∠20°	82°∠69°	321°∠7°
34	119°03'33 4″	28°38'03 9"	Κ. σ	338° / 85°	125°∠78°	218° / 24°	75° / 62°	304° / 6°
51	115 05 55.4	20 30 03.5	118	000 ∠00	张性石英脉	210 224	10 202	504 2 0
35	119°10′40.4″	28°33′19.9″	Pt_1b	7°∠80°	268°∠75°	49°∠17°	281°∠72°	139°∠4°
36	119°13′04.7″	22 34'43"	$\mathbf{K}_1 \eta o$	249°∠73°	148°∠80°	18°∠20°	252°∠70°	288°∠4°
37	119°21′51 3	28°37′38.5″	$\mathbf{K}_1 \eta o$	316°∠80°	67°∠77°	192°∠20°	70°∠70°	282°∠5°
38	119°19′52.2	28°42′14.8″	$K_1 \gamma$	331°∠83°	271°∠81°	32°∠2°	274°∠80°	122°∠10°
39	119°21′57.5″	28°44′20.3″	$J_3 x$	330°∠88°	104°∠76°	218.5°∠19°	78°∠70°	308.5°∠6°
40	119 15 46.4"	28°58′49.7″	Pt_1b	348°∠85°	266°∠76°	38°∠8°	273°∠76°	128°∠12°
41	113°19/18.4"	28°50′17.2″	$J_3 d$	82°∠75°	133°∠77°	196.5°∠1°	93°∠74°	286.5°∠15°
42	112918'53 6"	28°55′54 7″	$I_2 r$	115°∠80°	330° ∕ 78°	229.5° / 31°	66° ⁄ 58°	319 5° ⁄ 7°
14		20 00 01.7	J 3 U	张性脉	000 210		00 200	010.0 21
43 7	1/19°24′10.1″	28°56′17.3″	$J_{3}\gamma$	1°∠76°	282°∠77°	235°∠1°	284°∠74°	145°∠16°
44	119°23′51.2″	28°50′51.1″	$Pt_1 phg$	1°∠82°	111°∠80°	237°∠16°	82°∠74°	327°∠1°
45	119°20′03.4″	28°47′20″	$J_{3} \eta \gamma$	293°∠85°	324°∠83°	204°∠4°	277°∠84°	112°∠5°
		主应ナ	力轴优选产状			212°∠8°	95°∠78°	304°∠4°



10-the crust splicing fault zone; 11-syncline; 11-anticline; 13-maximum principal stress trajectory; 14-minimum principal stress trajectory; 15-steteogram of principal stress axises

Table 4 Data concerning the Eocene-Oligocene tectonic period tectonic deformation and stress direction									
伯日	经度	纬度	时代	构造变形			点应力状态		
编号				A 组	B 组	σ3	σ_2	σ1	
1	119°00′49.5″	28°49′59.4″	$J_{3}j$	166°∠80°	205°∠79°	98°∠2°	260°∠78°	8°∠12°	
2	118°58′32.5″	28°46′02.7″	$J_3 x$	157°∠78°	218°∠83°	278.5°∠4°	101° ⁄ 77 √	8.5°∠12°	
3	118°56′55.8″	28°48′42.2″	$J_3 x$	318°∠87°	230°∠85°	94°∠7°	269° _ 84°	$4^{\circ} \angle 1^{\circ}$	
4	119°01′58.6″	28°46′26.5″	$J_3 x$	326°∠78°	209°∠70°	92°∠29°	264 <u>×</u> 60°	$2^{\circ} \angle 6^{\circ}$	
5	119°01′35.4″	28°39′30.8″	$J_3 g$	299°∠83°	18°∠80°	$68^{\circ} \angle 2^{\circ}$	281 ∠79°	158°∠11°	
6	$119^{\circ}02'09.1''$	28°33'10.8"	$J_3 g$	333°∠78°	28°∠76°	267.5°∠2°	₹5°∠65°	177.5°∠13°	
7	119°01′14.5″	28°36′35.2″	K_1c	309°∠80°	$187^{\circ} \angle 80^{\circ}$	100°∠17°	263°∠69°	$12^{\circ} \angle 10^{\circ}$	
8	118°56′54.3″	28°40′47.3″	$J_3 g$	249°∠73°	163°∠72°	288°∠3°	250°∠70°	18°∠19°	
9	118°53′29.2″	28°39′27.5″	$J_3 d$	230°∠80°	182°∠74° 张性方解石脉	271°∠1°	106°∠74°	16°∠15°	
10	118°47′05.3″	28°36′38.7″	$J_3 d$	307°∠80°	199°∠82°	73° <u>~14</u> °	267°∠74°	343°∠5°	
11	118°39′32.9″	28°35′14.1″	K_1c	344°∠80°	215°∠79°	99° <u>∕</u> 24°	272°∠66°	9°∠3°	
12	118°40′59.9″	28°31′53.9″	J3 <i>кξо</i>	16°∠70°	300°∠72°	A °∠1°	292°∠67°	164°∠23°	
13	118°33′28.6″	28°32′00.6″	$K_1 f$	325°∠80°	40°∠78° √	274°∠2°	76°∠76°	184°∠12°	
14	118°35′20.8″	28°35′10.8″	Qhy	337°∠79°	202°∠82	∀ 91°∠23°	271°∠66°	1°∠1°	
15	118°40′25″	28°40′33″	$J_3 x$	45°∠78°	143°∠76° ✓	273.5°∠19°	92°∠70°	183.5°∠2°	
16	118°42′38.9″	28°38′14″	K_1g	28°∠80°	341° <u>∕</u> 81)	276°∠1°	80°∠79°	186°∠11°	
17	118°37′47.2″	28°54′53.5″	$Z_2 d - dy$	204°∠79°	122°280°	72°∠2°	102°∠76°	342°∠14°	
18	118°45′58.5″	28°54′25.8″	$K_1 zd$	161°∠76°	/42°∠88°	279.5°∠16°	100°∠72°	9.5°∠8°	
19	118°43′03.1″	28°45′32.3″	$Pt_3 s$	38°∠88°	352°∕_83°	103.5°∠8°	277°∠82°	193.5°∠3°	
20	119°05′08.5″	28°52′41.5″	$J_3 j$	117°∠75°	2 6°∠73°	253°∠22°	82°∠68°	343°∠2°	
21	118°53′19.8″	28°47′23.3″	$J_3 x$	310°∠62°√) 204°∠85°	79°∠26°	278°∠59°	169°∠15°	
22	118°54′47.8″	28°44′54.9″	$J_3 x$	148°∠82	55°∠81°	281°∠12°	92°∠78°	11°∠3°	
23	$119^{\circ}13'14.3''$	28°57′16.2″	$J_3 g$	221°∠86°	324°∠69°	269°∠12°	107°∠69°	359°∠17°	
24	119°15′54.4″	28°54'48.4"	$J_3 d$	14 <mark>8°∠</mark> ≥1°	198°∠81°	262°∠1°	100°∠79°	352°∠11°	
25	119°15′31.6″	28°50′26.8″	Pt_1b	2122 81°	28°∠75°	266°∠5°	73°∠74°	356°∠16°	
26	119°09′41.8″	28°50′30.3″	Pt_1b	∕ 70°	335°∠69°	281°∠5°	66°∠76°	191°∠13°	
27	119°12′26.6″	28°47′10″	$J_3 x$	347°∠74°	227°∠50°	87°∠48°	270°∠41°	357°∠2°	
28	119°17′04.9″	28°39′16.7″	K_1c	210°∠82°	330°∠78°	91°∠20°	272°∠70°	1°∠1°	
29	119°14′56.6″	28°43′06″	J₃g	155°∠77°	29°∠80°	271°∠25°	92°∠65°	1°∠1°	
30	119°08′08.8″	28°41′46.3″	I₃ g	192°∠76° 张节理	44°∠81°	273°∠32°	108°∠53°	18°∠14°	
31	119°05′42.5″	28°38′21.9″	Лg	313°∠75°	29°∠79°	78°∠2°	287°∠75°	168°∠14°	
32	119°13'04.7"	28°34′43″	Pty b	27°∠81°	318°∠73°	80°∠7°	284°∠73°	170°∠15°	
33	119°21′29″	28°39′54″	$\sim_{K_1 \eta o}$	198°∠73°	318°∠78°	81°∠27°	263°∠62°	171°∠4°	
34	119°21′57.5″	28°44′20. 3″	\sim K ₁ γ	153°∠77°	202°∠81°	266°∠2°	101°∠78°	356°∠12°	
35	119°17′15.4″	28°57′4° 8″	J_3d	30°∠81°	145°∠85°	269°∠12°	87°∠77°	179°∠2°	
36	119°19′22.7″	28°54′03. 4	$J_3 d$	318°∠81°	20°∠76°	262°∠3°	75°∠76°	172°∠14°	
37	119°24′16.9″	28°55′41.3″	$J_3 g$	321°∠85°	38°∠82°	88°∠1°	281°∠79°	178°∠11°	
38	119°23′51.2″	<u>∼</u> 28°50′51.1″	Pt_1b	308°∠83°	16°∠86°	72°∠2°	276°∠83°	162°∠6°	
39	119°20′03.4″	22°47′20″	$\operatorname{Pt}_1 phg$	153°∠79°	205°∠76°	91.5°∠4°	257°∠76°	1.5°∠13°	
	7	主応ナ	力轴优选产状	-		92°∕7°	265°⁄77°	355°∕3°	

表 4 始新世一渐新世构造期构造形变与应力方向数据表

在始新世一渐新世,本区和邻区缺失沉积,没有 岩浆活动,未见对以往地层、侵入岩和地质构造的强 烈改造作用。据此可推断始新世一渐新世构造期的 构造活动强度较弱。

根据表4和主应力优选产状,绘制了浙江衢州 始新世一渐新世构造应力场图(图 4),应力迹线平 直,显示了近 EW 挤压性质。

构造应力场与铀成矿作用的关系 3

3.1 大洲矿田特征简介

大洲矿田位于赣杭构造带东段,江山-绍兴深大 断裂带南侧。出露地层主要有基底地层、火山岩系 地层和盖层,铀矿就产在火山岩系地层中。含矿地 层为上侏罗统磨石山群九里坪组,矿化赋存在绿色 层(指颜色为绿色的熔岩、火山碎屑岩及火山碎屑沉



积岩,结构致密)与流纹岩层互层的地层中。3 层绿 色层下伏分别有3层流纹岩,均有矿化。靠近绿色 层底板的流纹岩顶部相变可见到矿化。绿色层对铀 的富集起着极其重要的作用。在流纹岩层及绿色层 厚度大的部位,流纹岩分相很明显,而且在每层流纹 岩的顶部相中,层间破碎带及次级裂隙、原生节理都 非常发育,而且也是矿化好的部位(汤其韬,2000)。

矿体主要呈层状、似层状产于流纹岩顶底板相 中,局部沿低级别的 NNE 向和 NNW 向切层断裂 呈脉状产出。矿体产状一般与岩层产状或控矿断裂 产状一致,沿走向延伸大于沿倾向延伸,产状较平 缓。少数矿体呈透镜状、囊状、瘤壮、巢状、不规则团 状,连续分布在含矿层中,平均含矿系数变化范围 0.3~0.6(张万良等,2009)。矿石以显微浸染状(沥 青铀矿颗粒小于 0.01 mm)、浸染状、角砾状为主, 铀矿物有沥青铀矿和铀石,次生铀矿物有铀黑、水铀 钒矿、水硫铀矿、水铀云母、钙铀云母、硅钙云母、氢 氧铀矿等,也有部分呈吸附状态和类质同像的铀矿 石,其共生矿物有赤铁矿、黄铁矿、方铅矿、黄铜矿、 闪锌矿、辉钼矿等,伴生元素为银、钼、铜、锡等(毛孟 才,2001)。

近矿围岩蚀变主要有赤铁矿化、硅化、萤石化、 黄铁矿化等。与铀矿化关系密切的主要有赤铁矿 化,其次为硅化、萤石化、黄铁矿化。

3.2 矿田定位构造特征分析

大洲矿田北侧分布江山-绍兴深大断裂带(图 5),江山-绍兴断裂带是划分 I 级构造单元扬子板块 和华夏板块的分割带,总体呈 NE-SW 向展布,形 成于元古宙以前,活动时间长,切割深 是一条具有 推覆性质的、叠加韧性剪切变形的深大断裂带,具有 控岩控盆的特点。

这一断裂带控制了火山盆地的发育和火山岩的 空间分布,在其南侧形成面状火山岩覆盖区。在燕 山晚期沿江山-绍兴深断裂带发育一系列规模巨大 的断陷红盆,反映强大的区域性拉张环境,为铀成矿 提供了重要的空间环境。江山-绍兴断裂带的规模 大、贯通性强,具有长期的活动历史,是大洲地区地 质构造基本格局的根本因素,是深源和浅源物质交 换的重要场所,制约大洲矿田的定位,也是导致铀及 其相关物质入规模分异、富集并形成大型、超大型矿 床的重要条件。

铀大量富集在与断裂相关的构造单元交叉部位,"断裂控铀"始终是铀成矿学的核心课题(谢桂青等,2005),大洲矿田就是由大洲火山断陷盆地和江山-绍

兴深断裂及 NNE 向、NW 向构造交汇复合部位所控 制(图 5)。大茶园矿床(661)矿化受两条 NW 向构造 (大茶园断层和 F₁)所夹持的地全构造控制。雷公殿 矿床(663)、王贵寺矿床(664)受 NNE 向水门尖断裂 和 NW 向 F₄ 断裂控制,矿化产于水门尖断裂下盘。 白西坑矿床 665 矿化受 NW 向长构造控制,产于其 上盘。低级裂隙构造提供了矿化的赋存空间,665 矿 床、694 矿化点的主要含矿裂隙是 NW 向,少量为 NEE 向。661、663 矿床、664 矿化点的主要含矿裂隙 是 NNE 向,少量 NW 向及顺层裂隙。

大洲矿田江山-绍兴断裂带南侧发育一系列 NNE向断裂,早期歪扭性,晚期显张性。这些张性 的断裂既是成矿热液的良好通道,又是储矿的良好 场所。根据同位素年龄,成矿年龄一般在 80~ 120Ma,大致相当于燕山晚期。主要的储矿构造是 顺层裂隙和一些 NW、NEE 向的次级断裂。

3.3 矿凸定位成因机制探讨

我们讨论构造应力场与铀成矿作用的关系,主要分析应力场对断裂活动性的影响。磨石山期构造 应力场主要是指磨石山期之活跃期(相当于磨石山 期末期)的构造应力状态。在磨石山群火山-沉积岩 系形成以后,磨石山期应力场造成磨石山群中产生 一系列的构造变形。在 NW-SE 向挤压应力作用 下,NW 向断层发生了 NW 向缩短和 NE 向伸展运 动,即与挤压力方向一致的断层产生拉张运动,而与 挤压力方向斜交和垂直的断层则分别主要产生挤压 剪切运动和挤压逆冲运动,NE 向断裂的弯曲部位 产生拉张作用,形成了张剪性断裂。拉张构造运动 有利于深部成矿物质上升,结果火山岩型铀矿床常 分布在某些大型拉张构造附近。切割深、贯穿力强 的张性、张剪性成为导矿构造,与其连通的众多小型 断裂组成储矿构造。

在衢江期 NNE—SSW 向挤压应力作用下,NE 或 NNE 向老断裂发生张性或张剪性活动;NW 向 断裂的弯曲部位产生拉张作用,形成了张剪性断裂。 在磨石山群特别是九里坪组巨厚的酸性火山岩中, 发育较大规模的 NNE 向正断层。这些 NE、NNE、 NW 向新老断裂成为导矿构造。

以上分别讨论了磨石山期、衢江期构造应力场 与铀矿成矿作用的关系。实际上,从找矿效益讲,并 不需要刻意分清哪一期成矿。因此,在大洲火山岩 断陷盆地开展铀矿研究项目,从构造方面来看,重点 就是要寻找磨石山群(特别是九里坪组火山岩)中发 育的、切过区域性深大断裂和火山基底的 NW 向或



Fig. 5 Sketch geological map of Dazhou ore field

1-第四系;2-金华组;3-中戴组;4-祝村组;5-九里坪组;6-西山头组;7-高坞组;8-大爽组;9-乌灶组;10-三叠系下统;11-二叠系;12-石炭系;13-泥盆系上统;14-陈蔡群;15-双溪坞群;16-燕山晚期潜火山岩;17-燕山中期正长岩;18-燕山中晚期花岗岩;19-燕山中晚期正 长岩;20-压扭性断裂及产状;21-张扭性断裂及产状;22-力学性质不明断裂;23-压性断裂及产状;24-矿床(矿点)及编号 1-Quaternary; 2-Jinhua Formation; 3-Zhongdai Formation; 4-Zhucun Formation; 5-Jiuliping Formation; 6-Xishantou Formation; 7-

Gaowu Formation; 8—Dashuang Formation; 9—Wuzao Formation; 10—Lower Triassic; 11—Permian; 12—Carboniferous; 13—Upper Devoniam; 14—Chencai Group; 15—Shuangxiwu Group; 16—late Yanshan subvolcano; 17—mid-Yanshan sinaite; 18—Yanshan middle-later period granite; 19—Yanshan middle—later period sinaite; 20—compressoshear faults and occurrence; 21—tensor-shear faults and occurrence; 22—mechanical property unknown faults; 25—compressional faults and occurrence; 24—ore deposits (ore occurrence)

NNE向大型断裂,确定其位置或两者的交汇处,而 且要注意发现小型酸性浅成侵入体的分布区。除较 好地认识大型张性断裂和侵入活动之外,还要查找 能够与大型断裂配套的次级断裂等有利于铀元素沉 淀、富集的部位、总之、要确定铀成矿的导矿构造、 储矿构造的位置,研究其各方面特征,为寻找铀矿 床、铀矿体提供浓据。

目前在本区和邻区尚未测出始新世—渐新世铀 矿成矿年龄,或者说还未见及这方面的报道;而且在 始新世,满新世构造期,构造活动强度明显减弱。 据此看来,只能认为始新世—渐新世构造应力场的 影响是对已形成的地质构造和铀矿床有轻微的破坏 或改造作用。始新世—渐新世近 EW 向挤压应力 会使 NW 向断裂左行剪切平移,使 NE 向断裂右行 剪切平移,造成 NNE 向断裂主要产生逆冲运动;相 应地,铀矿体、铀矿脉也会受到挤压破碎、剪切平移 等一系列的改造作用。

4 结论

(1)根据本区地层中存在的角度不整合面将本区地层划分为4个构造层:前晚侏罗世构造层、磨石山构造层、衢江构造层、新近系构造层。本区中元古代一古近纪可以分为4个构造期,即:前晚侏罗世构造期、磨石山期、衢江期、始新世一渐新世构造期。

(2)通过成矿构造应力场的节理、裂隙统计研究,确定各构造期的应力状态,晚侏罗世一渐新世最

2012 年

大主压应力轴均呈近水平状态,磨石山期(成矿早期)最大主压应力轴 NW—SE向,衢江期(成矿期) 最大主压应力轴 NNE—SSW向,始新世—渐新世 构造期(成矿期后)最大主压应力轴近 EW 向。

(3)在磨石山期(成矿早期)NW—SE向挤压 下,形成了NW向的张性断裂,是良好的储矿构造 和导矿构造;衢江期(成矿期)NNE—SSW向挤压 下,主要形成NE、NNE向断裂,是主要的导矿构 造;始新世—渐新世近EW向挤压应力对已形成的 地质构造和铀矿床有轻微的破坏或改造作用。构造 控矿规律这种行之有效的方法,对指导找矿和预测 也有一定的实际意义。

注 释

●浙江省核工业 269 大队. 2006.浙江省铀矿资源大型勘查基地勘查规划研究报告.

参考文献

李兼海.1998. 福建省构造运动、构造层划分及其主要特征. 福建地

- 质,17(4):125~126.
- 李仰春,刘宝山,赵焕利,张昱,韩彦东.2005.大兴安岭北段银河地区 中生代构造应力场特征.大地构造与成矿学,20(4,443~450.
- 毛孟才.2001. 赣杭铀成矿带大洲矿田层状火山熔岩型铀矿资源评价. 铀矿地质,17(2):91~92.
- 陶明信.1992.新疆乌鲁木齐一乌苏地区中、新全代构造应力场特征. 地质学报,66(3):206~218.
- 汤其韬.2000.浙江铀矿床主要地质特征及成矿模式.铀矿地质,16 (2):92~93.
- 万天丰.1984.关于共轭断裂剪切角的讨论.地质论评,30(2):111~ 112.
- 万天丰.1988.古构造应力场.北京,地质出版社,22~35.
- 万天丰.2004.中国大地构造纲要.北京:地质出版社,387~389.
- 万天丰,朱鸿.1989.中国白垩纪一始新世早期构造应力场.地质学报,63(1):14~25.
- 谢明忠.2006. 邯郸 峰峰矿区构造应力场分析及其影响. 中国煤田 地质,8(4):13~14.
- 谢桂青,毛景文,动瑞忠,等.2005.中国东南部中一新生代地球动力 学背景若下问题探讨.地质论评,51(6):613~620.
- 张万良,徐松生.2009.浙江大洲铀矿田矿后构造格架及意义.中国核 科学技术进展报告(第一卷),铀矿地质分卷:251~255.

Tectonic Stress Field's Characteristic and Its Relationship of Uranium Mineralization at Dazhou Volcanic Faulted Basin in Quzhou, Zhejiang Province

HUI Xiaochao^{1,2)}, HAN Xiaozhong^{1,2)}, KN Jianping³⁾, WANG Mingtai^{1,2)}, ZHANG Bin^{1,2)},

TANG Jiangwei⁴⁾, DU Jianghao⁴⁾, JIN Miaozhang⁴⁾, LEI Yaoming⁵⁾

1) Beijing Research Institute of Uranium Geology, Beijing, 100029;

2) CNNC Key Laboratory of Uranium Resources Exploration and Evaluation Technology, Beijing, 100029;
 3) China University of Geosciences, Beijing, 100083;

4) Geologic Party No. 269, Maclear Industry of Zhejiang Province, Jinhua, Zhejiang, 321000;

5) Zhejiang Quzhow Uranium Industry Co., Ltd. CNNC, Quzhou, Zhejiang, 324002

Abstract

Based on the study of the structural deformation, the occurrence measurement of outcropped conjugate shear joints, and previous research results, the paleo-tectonic stress field of the Dazhou volcanic faulting basin and its relationship to uranium mineralization was studied using mathematical statistics. Four stages of tectonic stress undergone are summarized: pre-Late Jurassic tectonic stage, Moshishan stage, Qujiang stage, and Eocene Oligocene tectonic stage. And controlling of each stage over uranium mineralization is also discussed. Finally, this study suggests that late three tectonic stages have close relation to the uranium mineralization, i. e. the Moshishan tectonic stress field provided space for mineralization, the Qujiang stage provided conduits, and Eocene-Oligocene tectonic stress destroyed or reformed previouslyformed orebodies.

Key words: volcanic faulted basin; tectonic stress field; shear joints; uranium mineralization; Quzhou area