# 滇东−黔西地区峨眉山玄武岩 Nb–Ga–REE 富集机制及赋存状态初步研究

# 陈琦<sup>12</sup>,于宋月<sup>1\*</sup> 温汉捷<sup>1</sup>,蓝江波<sup>1</sup>,罗重光<sup>1</sup>

1. 中国科学院 地球化学研究所 矿床地球化学国家重点实验室 ,贵阳 550081; 2. 中国科学院大学 ,北京 100049

摘 要: 滇东-黔西地区的宣威组底部广泛发育一套 Nb-Ga-REE 多金属矿化富集层,其底板为峨眉山玄武岩。为探讨峨眉山 玄武岩与该矿化层的成因联系,对玄武岩进行了主、微量元素分析测试,对 Nb、Ga、REE 的富集机制及赋存状态进行了研究。 结果表明,与其他地区相比,滇东-黔西地区峨眉山玄武岩的 P、Ti 含量高且富集 REE、Nb、Ga 等成矿元素,这与橄榄石、辉石、 斜长石等矿物的大量分离结晶有关。另外,玄武岩喷发后的冷凝过程中单斜辉石、斜长石、Fe-Ti 氧化物快速结晶,从而导致仅 占基质 10%~30%的磷灰石、榍石及隐晶质/玻璃质高度富集 REE、Nb、Zr、Ga 等成矿元素。这些矿物在后期风化淋滤过程中 形成黏土矿物,成为宣威组底部 Nb-Ga-REE 多金属矿化富集层的主要成矿物质来源。

关 键 词: Nb-Ga-REE; 峨眉山玄武岩; 滇东-黔西; 岩浆演化; 地幔柱

中图分类号: P581 文章编号: 1007-2802(2020) 06-1256-22 doi: 10. 19658/j.issn.1007-2802. 2020. 39. 069

# A Preliminary Study on the Possible Mechanism of Enrichment and Occurrence State of Nb-Ga-REE in the Emeishan Basalts from the Diandong–Qianxi Region

CHEN Qi<sup>1,2</sup>, YU Song-yue<sup>1\*</sup>, WEN Han-jie<sup>1</sup>, LAN Jiang-bo<sup>1</sup>, LUO Chong-guang<sup>1</sup>

1. State Key Laboratory of Ore Deposit Geochemistry, Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Sciences, Guiyang 550081, China; 2. University of Chinese Academy of Sciences, Beijing 100049, China

**Abstract**: An Nb-Ga-REE mineralized layer widely occurred in the bottom part of the Xuanwei formation within the Diandong-Qianxi area. Its floor is the Emeishan basalt. In order to discuss the possible role of the basal Emeishan basalts to the generation of this Nb-Ga-REE mineralized layer , a preliminary study on the possible mechanism of enrichment and occurrence state of Nb-Ga-REE in the Emeishan basalts from the Diandong-Qianxi region has been carried out in this paper. The results show that the Emeishan basalts from the Diandong-Qianxi region are relatively enriched in P , Ti , and oreforming elements of REE , Nb , and Ga , compared with those from other areas. The enrichment of P , Ti , REE , Nb and Ga could be attributed to the fractional crystallization of a large amount of olivine , pyroxene and plagioclase. In addition , the fast crystallization of plagioclase , clinopyroxene , and Fe-Ti oxides during the magma cooling after eruption results in the high enrichment of ore-forming elements including REE , Nb , Zr , and Ga in apatite , sphene and glass , which are only 10 to 30% out of the total matrix of basalt. These minerals may be weathered to clay minerals during later weathering and leaching process to become the main source of ore-forming materials of the Nb-Ga-REE mineralized layer in the bottom part of Xuanwei formation.

Key words: Nb-Ga-REE; Emeishan basalt; Diandong-Qianxi; magma evolution; mantle plume

基金项目: 国家重点研发计划重点专项(2016YFC0600502); 南方海洋科学与工程广东省实验室重大专项团队项目(GML2019ZD0202); 国家自 然科学基金项目(41573009); 中国科学院西部青年学者 A 类项目; 贵州省科学技术基金(黔科合 J 字 [2010]2033)

第一作者简介: 陈琦(1994-) , 周.硕士研究生, 研究方向: 地球化学. E-mail: chenqi@ mail.gyig.ac.cn.

\* 通信作者简介:于宋月(1979-),男 研究员 博士生导师 研究方向:基性-超基性岩. E-mail: yusongyue@ mail.gyig.ac.cn.

收稿编号: 2020-074 2020-05-30 收到 2020-06-29 改回

# 0 引言

Nb-Ga-REE 是关键金属和关键矿产资源的重 要组成部分 这些关键矿产包括"三稀"金属(稀有 金属: Li、Be、Rb、Cs、Nb、Ta、Zr、Hf、W,稀土金属: La、Ce、Pr、Nd、Sm、Eu、Gd、Tb、Dy、Ho、Er、Tm、Yb、 Lu、Y、Sc 稀散金属: Ga、Ge、Se、Cd、In、Te、Re、Tl 及 稀贵金属: PGE、Cr、Co)(翟明国等,2019; 蒋少涌 等,2019) 是新材料、新能源、信息技术、航空航天 和尖端武器等新兴产业不可或缺的关键支撑原材 料,对国民经济、国家安全和科技发展具有"四两拨 千斤"的重要战略意义(陈毓川和王瑞江,2019; 蒋 少涌等,2019; 王登红,2019)。

成矿的一个重要前提是物质基础,关键金属元 素的地壳丰度极低,在地幔和地壳中的含量差异很 大,成矿需要元素数百乃至上万倍的超常富集,成 矿条件十分苛刻(翟明国等,2019; 蒋少涌等, 2019)。稀有、稀土元素在花岗岩、伟晶岩和幔源碱 性岩-碳酸岩中含量很高,这为形成花岗岩型、伟晶 岩型、碳酸岩型稀有、稀土矿床奠定了重要的物质 基础(蒋少涌等,2019)。而玄武岩中稀有、稀土元 素背景值远低于花岗岩和碱性岩中(刘廷良等, 1992) ,很难富集成矿。然而,前人在滇东-黔西峨 眉山玄武岩剖面上的高岭石黏土岩中发现 Nb-Ga-REE 超常富集,其中稀土资源储量初步估算为60 万 t 稀土含量高(144×10<sup>-6</sup>~2288×10<sup>-6</sup>),并富集 Nb( $116 \times 10^{-6} \sim 663 \times 10^{-6}$ )  $Ga(47 \times 10^{-6} \sim 110 \times 10^{-6})$ 等 是一个分布广泛、工业价值很高的新类型关键 金属矿床(杨瑞东等,2006;张正伟等,2010;王伟 等,2011;赵平等,2019;杜胜江等,2019)。已有 研究认为 这种富 Nb-Ga-REE 的高岭石黏土岩是峨 眉山大火成岩省玄武岩的风化沉积产物。黄训华 (1997) 率先报道了贵州威宁地区峨眉山玄武岩风 化壳之上的上二叠统宣威组底部的高岭石黏土岩 稀土富集成矿 并认为峨眉山玄武岩为该风化区的 母岩 推测稀土元素来自玄武岩母岩中的辉石。杨 瑞东等(2006)在贵州赫章二叠系玄武岩顶部风化 壳的灰白色高岭石黏土岩中发现很高的稀土总量 (REE, 0, 为 0.023%~0.22%), 是远景储量很大的 稀土矿床 并认为是峨眉山玄武岩后期被强烈淋滤 风化 稀土元素高度富集并形成类似于江西花岗岩 风化形成的风化壳离子吸附型稀土矿床。张正伟 等(2010) 报道了黔西宣威组底部的碳质页岩富 Ga (47×10<sup>-6</sup>~110×10<sup>-6</sup>) 认为其物质来源为峨眉山玄 武岩。王伟等(2011) 对黔西地区玄武岩风化壳中

稀土矿成矿机理及成矿模式的研究认为 太武岩高 的稀土背景值是稀土富集的重要基础 从岩浆演化 开始就出现稀土分馏,后期风化淋滤作用造成稀土 的选择性分馏和富集 是玄武岩风化壳稀土成矿的 重要条件。杜胜江等(2019)探讨了峨眉山玄武岩 与风化壳中 REE、Nb、Ga 的成因联系 ,发现滇东-黔 西的玄武岩主要为高钛玄武岩,并富含榍石,榍石 在后期遭受风化蚀变为上覆矿层提供 Nb、Zr、Y、Ce 等成矿元素。上述从物源和成矿机理等方面进行 的研究取得了重要进展,但对滇东-黔西峨眉山玄 武岩的成分是否具有特殊性缺乏对比研究,对高稀 土背景值的原因缺乏认识,对 REE、Nb、Ga 等元素 的具体赋存状态还不太清楚。关键问题是,峨眉山 玄武岩分布面积巨大,为何迄今报道的只有该地区 的玄武岩能够风化沉积成矿? 其岩浆性质和矿物 组成有何特殊性? 是否经历了特殊的岩浆起源和 演化过程?因此,厘清滇东-黔西峨眉山玄武岩中 Nb-Ga-REER 的富集机制及赋存状态是解决该区富 Nb-Ga-REE 高岭石黏土岩成矿物质来源的关键。

本文通过对滇东-黔西峨眉山玄武岩系统的微 区矿物学和地球化学研究,厘清其 Nb-Ga-REE 的富 集规律和赋存状态,为研究玄武岩风化壳型 Nb-Ga-REE 多金属矿床的成矿物质来源提供新思路,进一 步完善地幔柱成矿理论。另外,全球不同时代产出 有多个陆内大火成岩省(如俄罗斯 Siberia、北美 Columbia River、南美 Paraná-Etendeka 和东非 Ethiopia-Yemen),其玄武岩分布面积都远大于峨眉山大火成 岩省(Coffin and Eldholm, 1994)。对玄武岩中 Nb-Ga-REE 富集机制及赋存状态的研究可为上述大火 成岩省寻找风化沉积型 Nb-Ga-REE 矿床提供重要 的理论基础。

# 1 区域地质背景

峨眉山大火成岩省位于川南-滇东-黔西及广 西西部和越南北部局部地区(图1),面积超过50万 km<sup>2</sup>。峨眉山玄武岩的下伏地层为下二叠统茅口 组、栖霞组、梁山组,上覆地层为上二叠统(宣威组/ 龙潭组)及以上地层。峨眉山大火成岩省以溢流玄 武岩为主,并伴有镁铁质-超镁铁质侵入岩,长英质 侵入岩以及粗面岩、流纹岩等,以及少量火山碎屑 岩(张云湘等,1988;徐义刚等,2007)。攀西地区 发育与峨眉山玄武岩密切伴生的基性-超基性岩和 中酸性侵入岩,具有"三位一体"的特征(张云湘等, 1988)。峨眉山玄武岩喷出地表之前,地幔柱隆起 造成茅口组灰岩抬升,由于不同区域抬升高度不一





Fig.1 The distribution of the Emeishan basalts and mafic-ultramafic intrusions in the western margin of the Yangtze Block

样,灰岩遭风化剥蚀程度也不一样。根据剥蚀厚 度,峨眉山大火成岩省可分为内带、中带和外带。 其中,内带主要位于云南西部和四川南部,呈近圆 形,茅口组灰岩被强烈风化剥蚀,多数地区残留的 茅口灰岩厚度只有50 m 左右,或直接覆于中二叠统 梁山组上。酸性喷出岩及侵入岩只出现在内带的 攀枝花-大理地区。中带的茅口组灰岩上段部分被 剥蚀,厚度为200~450 m。外带主要位于贵州和四 川,茅口组灰岩少有风化剥蚀,厚度为250~600 m。 由于地幔柱隆起期间有沉积间断,在峨眉山玄武岩 和茅口组灰岩之间常呈不整合接触(徐义刚等, 2013)。前人根据TiO<sub>2</sub>含量和Ti/Y值将峨眉山玄 武岩分为高钛和低钛两个系列,并认为该玄武岩是 苦橄岩浆结晶分异的产物(Xu et al., 2001; Wang et al., 2007; Hanski et al., 2010)。

直东-黔西地区位于扬子板块西南缘,区域出 (C)1994-2021 China Academic Journal Electronic Pu 露地层有:中二叠统茅口组,上二叠统龙潭组、宣威

组和峨眉山玄武岩系,下三叠统飞仙关组、永宁镇 组 第四系。峨眉山玄武岩系假整合于茅口组灰岩 之上,与上覆龙潭组或宣威组呈假整合接触,其分 布区呈东凸的舌形,西厚东薄,其中西部的东川、威 宁地区玄武岩厚度超过1000m 而贵州西部的清镇 -福泉一带玄武岩厚度仅 10~20 m。滇东-黔西峨 眉山玄武岩以拉斑玄武岩为主,含有少量火山碎屑 岩、凝灰岩、辉绿岩脉,玄武岩有不同程度的风化蚀 变。在峨眉山玄武岩系顶部和宣威组第三段顶部 与上二叠统宣威组第一段之间发育一套陆相风化 沉积的黏土岩(高岭石黏土岩和凝灰质黏土岩)厚 度一般为2~10 m 富集 REE、Nb、Zr、Ga 等元素。含 矿层矿体多为层状,产状与围岩一致。单矿体最长 可达 300~400 m 厚 5~30 cm 平均厚度 25 cm。沿 走向矿体形态稳定,偶见规模较小(厚度 20 cm)的 似层状及楔状透镜体。含矿黏土岩中的主要矿物 为高岭石和伊利石、蒙脱石,其体积分数(下同)约

占矿物总量的 85%以上(王伟等, 2011)。

# 2 样品及分析测试方法

本文的96个样品采自云南东川、贵州威宁、织 金和盘州的玄武岩剖面,均为致密块状玄武岩。其 中,东川5个样品采自会东大桥剖面,玄武岩厚度约 900 m 剖面下部为斑状玄武岩夹杏仁状和无斑玄武 岩 冲段为斜斑玄武岩以及无斑玄武岩与斜斑玄武 岩互层,上部为无斑玄武岩。威宁32个样品采自黑 石头和赫童剖面 以杏仁玄武岩和致密块状玄武岩 为主 决杂少量火山角砾岩和凝灰岩 部分层位发 育完好的熔岩阶地和柱状节理构造。玄武岩较厚 (>1 000 m),包括 11 个近平行的岩流,每个岩流厚 薄不均(15~20 m)。盘州32个样品采自坪地-四格 剖面 剖面有 15 个岩流,岩流厚度不均(约 10~15) m) ,以致密块状玄武岩为主 ,顶部有少量凝灰岩和 流纹岩。织金 27 个样品采自熊家场和花贡剖面 ,玄 武岩较薄(30~60 m), 剖面由 2~3 个岩流组成,岩 流底部为致密块状玄武岩,上部为杏仁状玄武岩, 顶部为1m厚凝灰岩,被龙潭组泥页岩覆盖。显微 镜下可见,玄武岩具有间隐结构、拉斑结构、全晶质 结构。斑晶为斜长石、普通辉石,含量为3%~10%。 基质普遍具有拉斑结构 其次为交织结构和间隐结 构,微晶矿物为斜长石和普通辉石。斜长石微晶 架状间隙中的隐晶质/玻璃质约占 20%~40%,有 不同程度的绿泥石化,斜长石斑晶和微晶有不同 程度的钠长石化和高岭石化,辉石表现为绿帘石 化和绿泥石化,说明该区玄武岩遭受了不同程度 的热液蚀变。磁铁矿(3%~5%)呈自形或半自形 微粒。

样品的全岩主、微量元素含量,单矿物的微量 元素成分和矿物微区形貌分析均在中国科学院地 球化学研究所矿床地球化学国家重点实验室完成。

主量元素采用 ARL Perform' X 4200 的 X 射线 荧光光谱分析。X 射线管为高性能 Rh,采用 4.2 kW 固态高频发生器、工作电压 70 kV、电流 140 nA。 首先 在制备好的 200 目粉末样中加入 Li<sub>2</sub>B<sub>4</sub>O<sub>7</sub>-LiBO<sub>2</sub> 助熔物 ,充分混合后在 1 000 ℃熔炉中熔化。 熔融物冷却后加入稀 HNO<sub>3</sub> 和稀 HCl 溶解 ,然后用 X 射线荧光融片法进行定量测试 ,相对误差优于 2%。烧失量分析主要是将制备好的定量样品放入 马弗炉中 ,于 1 000 ℃加热 1 h ,冷却后称重 样品加 热前后的重量差即是烧失百分比(Song et al., 2011)。标样和样品的测试结果见表 1 ,国际标样 W-2a 的实测值和推荐值在误差范围内一致。 全岩微量元素采用 Perkin-Elmer Sciex ELAN DRC-e 电感耦合等离子体质谱仪(ICP-MS)测试。 称取 50 mg 粉末样放入带不锈钢外套的密封装置 中 加入1 mL 亚沸蒸馏提纯 HF 在电热板上蒸干以 去掉大部分 SiO<sub>2</sub> 分别加入1 mL 和 0.5 mL 亚沸蒸 馏提纯 HF 和 HNO<sub>3</sub> ,加盖密封后放入烘箱 ,于 185 ℃下加热分解 36 h。冷却后在电热板上于 150 ℃蒸 干去除 HF ,然后再加入1 mL 亚沸蒸馏提纯 HNO<sub>3</sub> 再次蒸干 ,重复一次全部除去 HF。最后加入2 mL HNO<sub>3</sub>、5 mL 去离子水和 500 ng Rh 内标溶液 ,密封 放入烘箱中于 140 ℃ 溶解残渣 8 h ,再取出冷却后 吸取其中 400  $\mu$ L 溶液移到 10 mL 离心管中 加去离 子水定容、摇匀 ,最后上机测试(Qi et al., 2000)。 精度优于 10%。测试结果见表 2 国际标样 W-2a 的 实测值和推荐值在误差范围内一致。

矿物微区形貌采用日产 CJSM-7800F 场发射扫 描电子显微镜(FESEM),工作电压 25 kV,电流 10 nA,束斑直径为1μm。能谱分析采用美国产 EDAX TEAMApex XL,分析谱线选择及背景值扣除采用仪 器自带程序完成,分析过程对默认状态下的某些错 误谱峰进行人工修正,最后根据形成的能谱图进行 矿物种类鉴别。

主要矿物成分分析采用日产 EMPA-1600 电子 探针 加速电压为 15 kV,电流 10 nA,束斑直径 5~ 10 μm。标样为美国产的 SPI#2753-AB,分析精度为 0.01%(Luan et al., 2014)。

单矿物原位微区微量元素分析在 LA-ICP-MS 由 Agilent7700cs 四级杆 ICP-MS 连接于 GeoLasPro193 nm 激光剥蚀系统上完成。激光束斑 直径为44 μm,激光脉冲频率为6 Hz,脉冲能量为 0.032~0.105 MJ,分析时间为90 s(30 s 空白测试和 60 s 样品分析)。内标为 GSE-IG,每隔8 个点分析 一次。选用标样 BCR-2G、BHVO-2G、BIR-IG、GSE-IG、SRM 610 和 SRM 612 进行数据质量监控。使用 Igor-pro(http://www.wavemetrics.com)软件对电子 探针分析获得的 Si 元素含量进行内标校准(Liu et al.,2008)。标样分析结果与参考值一致。样品分 析误差小于 10%。外部标样 BCR-2G 和 BHVO-2G 的实测值和推荐值在误差范围内一致。

# 3 分析结果

样品的全岩主、微量元素分析结果见表 1 和表 2。由此可见 样品的 MgO 含量(质量分数 余同) 较 (低(3.9%~6.0%),TiO,含量较高(3%~4.5%),均

	Table 1	Major	element	compositi	ons of the	e Emeisha	n basalt	ts from D	iandong-	-Qianxi	area and	standards	(%)
产地	样品号	MgO	TiO <sub>2</sub>	$SiO_2$	$Al_2O_3$	$TFe_2O_3$	MnO	Na <sub>2</sub> O	K <sub>2</sub> O	CaO	$P_2O_5$	总量	烧失量
	GZ1901	4.45	3.93	49.60	13.00	15.07	0.18	2.64	1.57	8.12	0.43	98.98	0. 83
	GZ1902	3.99	4.07	49.66	13.04	14.53	0.16	2.54	1.14	8.45	0.47	98.05	1.17
	GZ1904	4.22	4.06	48.93	13.18	14.66	0.19	2.13	0.89	9.25	0.46	97.97	1.28
	GZ1905	4.16	4.13	48.92	13.09	14.79	0.19	2.42	0.97	8.81	0.47	97.95	1.59
	GZ1906	4.68	4.24	48.14	13.33	14.82	0.19	2.09	1.24	9.06	0.42	98.21	1.14
	GZ1907	4.53	4.05	48.43	12.85	15.02	0.19	2.34	1.73	8.33	0.44	97.90	1.26
	GZ1908	4.57	4.01	48.87	12.80	15.49	0.19	1.86	1.95	8.11	0.43	98.29	0.93
	GZ1909	4.39	4.04	49.45	12.88	15.13	0.19	2.00	1.97	8.11	0.44	98.61	0.70
	GZ1910	4.48	4.03	48.85	12.80	15.35	0.22	1.91	1.84	8.30	0.44	98.21	1.02
	GZ1911	4.60	4.14	47.83	13.31	15.34	0.22	2.06	1.38	8.61	0.47	97.96	1.47
	GZ1913	4.78	4.20	48.65	13.23	14.65	0.19	2.09	1.84	8.37	0.41	98.41	0.71
	GZ1914	4.80	4.24	48.54	13.34	14.95	0.19	2.14	1.82	8.40	0.42	98.84	0.61
	GZ1915	4.86	4.22	48.44	13.25	14.92	0.19	2.10	1.85	8.40	0.41	98.65	0.75
织金	GZ1916	4.54	4.07	48.77	12.86	15.69	0.20	2.60	1.24	8.46	0.44	98.86	0.84
	GZ1917	4.58	4.05	48.79	12.86	15.37	0.19	2.59	1.22	8.26	0.43	98.34	0.71
	GZ1918	4.64	4.05	49.14	12.85	15.95	0.20	2.40	1.47	8.31	0.43	99.44	0. 59
	GZ1919	4. 59	4.06	49.29	12.81	15.20	0.18	2.49	1.37	8.24	0.43	98.66	0.57
	GZ1920-1	4.54	4.09	48.72	13.01	15.10	0.19	2.22	1.18	8.86	0.44	98.35	0.75
	GZ1920-2	4.38	4.07	49.18	12.91	15.34	0.19	2.35	1.40	8.29	0.44	98.55	0.62
	GZ1921	4.68	4.14	48.38	13.31	14. 76	0.19	1.85	1.54	9.19	0.43	98.47	0. 78
	GZ1923	4.32	4.12	48.36	13.10	15.54	0.22	2.13	1.02	9.20	0.44	98.44	0.87
	GZ1924	4.46	4.14	48.55	13.32	14.71	0.18	2.09	1.12	9.29	0.43	98.29	0.84
	GZ1925	4.97	4.13	45.39	13.17	15.59	0.20	1.96	0.96	10.10	0.42	96.88	2.43
	GZ1926	4.31	4.44	48.28	13.74	15.03	0.17	2.45	1.13	8.29	0.45	98.29	0.85
	GZ1927	4.30	4.15	48.31	13.29	15.12	0.29	2.12	1.36	8.94	0.44	98.31	0.92
	GZ1928	4.69	4.19	48.99	13.34	14.53	0.18	2.27	1.44	8.56	0.42	98.61	0.46
	GZ1929	4.41	4.19	49.02	13.27	14.46	0.18	2.41	0.87	8.95	0.42	98.18	0.84
	GP1901	4.50	3.85	48.57	13.30	14.28	0.15	2.04	1.24	9.79	0.44	98.16	1.12
	GP1902	4.65	3.88	49.68	12.84	15.29	0.19	1.92	0.86	8.99	0.38	98.69	1.04
	GP1903	4.28	3.82	49.95	13.03	15.21	0.19	2.12	1.19	8.65	0.42	98.87	0.60
	GP1904	4.48	3.92	49.89	12.81	15.36	0.18	2.32	1.21	8.50	0.38	99.05	0.37
	GP1906	4.66	4.25	49. 52	13.35	15.02	0.22	2.06	1.35	8.62	0.43	99.48	0.81
	GP1907	4.31	4.18	50.36	13.08	14.62	0.23	1.95	1.55	8.87	0.42	99.56	0.55
	GP1908	4.79	4.19	48.51	13.32	14.39	0.19	2.03	1.29	9.21	0.42	98.33	0.73
	GP1909	4.37	4.09	49.17	12.97	15.42	0.22	2.47	1.46	7.79	0.46	98.42	1.70
	GP1910	5.19	4.45	44.80	13.94	15.88	0.25	2.35	1.88	8.22	0.43	97.39	2.48
	GP1911	4.19	4.08	48.87	13.05	16.23	0.23	2.15	1.07	9.40	0.44	99.71	1.03
盘州	GP1912	4.22	3.81	51.45	13.05	15.05	0.20	2.30	1.36	8.36	0.44	100.23	0.44
	GP1913	4.50	3.85	49.86	13.08	15.26	0.19	2.35	1.21	8.56	0.43	99.29	1.07
	GP1914	4.11	3.82	51.44	13.02	14.70	0.20	2.13	1.71	8.25	0.43	99.8	0.63
	GP1915	4.72	3.89	49.07	12.82	15.48	0.19	1.90	1.33	8.52	0.38	98.29	0.95
	GP1916	4.69	3.78	47.26	13.07	16.50	0.21	2.68	0.90	9.00	0.44	98.53	0.74
	GP1917	4.47	3.90	49.86	12.87	15.30	0.22	1.99	1.28	8.68	0.37	98.95	0.66
	GP1918	4.44	3.82	49.14	13.05	15.10	0.18	1.99	1.32	8.75	0.42	98.22	0.98
	GP1919	5.23	3.24	47.58	13.14	15.66	0.26	2.58	0.47	9.51	0.45	98.11	1.37
	GP1920	5.33	2.98	47.82	13.30	15.61	0.22	2.36	0.57	9.97	0.37	98. 52	0.96
	GP1921	5.39	3.23	45.77	13, 54	16.20	0,24	2. 66	0.37	10. 28	0.48	98.16	1.47
(C)	GP1922	China 5.25	Acaden 3.16	45. 75	al Electr 13.10	011C Put	0. 25	House. 2.38	All righ 0.45	10.72 IS 10.72	vea. ht 0.44	10://www 98.86	<i>i.cnk</i> 1.net 0. 98

表1 滇东-黔西地区峨眉山玄武岩及标样主量元素分析结果

产地	样品号	MgO	TiO <sub>2</sub>	SiO <sub>2</sub>	$Al_2O_3$	$TFe_2O_3$	MnO	Na <sub>2</sub> O	K <sub>2</sub> O	CaO	$P_2O_5$	总量	烧失量
	GP1923	4.84	3.87	46.20	13.34	17.37	0.23	2.49	0.91	8.91	0.44	98.61	1.30
	GP1924	5.11	3.23	47.37	13.40	16.34	0.25	2.48	0.58	10.01	0.46	99.22	0.85
	GP1925	4.95	3.79	47.11	13.04	16.40	0.20	2.54	0.81	8.91	0.44	98.19	1.02
	GP1926	5.08	3.15	47.17	13.22	15.53	0.22	2.43	0.59	10.41	0.44	98.25	0.79
盘州	GP1927	4.57	3.93	49.38	12.85	15.54	0.19	2.15	1.06	8.86	0.38	98.91	0.59
	GP1928	4.81	3.79	47.39	13.11	16.61	0.22	2.62	0.84	9.06	0.44	98.89	0.92
	GP1929	4, 61	3, 81	47.35	13.02	16.34	0.21	2, 63	0.97	8, 90	0.44	98, 28	1.07
	GP1930-1	4 58	3 80	47.38	13.06	16 53	0.22	2.56	0.89	9.05	0.44	98.50	1.13
	CP1930-2	4 55	4 09	49 55	13 28	14 07	0.17	2 29	0.87	9.05	0 44	98 36	1 35
	CP1032	4.35	3.80	49.35	13.20	14.07	0.20	2.27	0.75	8.03	0.53	08 10	1.35
	CW1001	5 41	2 51	49.20	13.24	15.01	0.20	2.02	0.54	10.28	0.33	08 81	0.78
	GW1901	5 00	2. 51	46.04	14.02	15.01	0.21	2.49	0.04	0.76	0.55	08 20	0.78
	GW1902	5.00	3.01	40.04	14.02	15. 39	0.22	2. 52	0.92	9.70	0.54	96.29	0.99
	GW1905	5.58	3. 12	43.03	14. 57	15.41	0. 22	2.90	0.78	9.11	0.35	97.95	1. 20
	GW1904	4. 55	3.85	48.91	12.99	15. 14	0.20	1.93	1. 25	9.00	0.38	98.21	1. 32
	GW1907	4.20	4.38	49.08	12.75	15.22	0.17	2.05	1.27	8.37	0.50	98.00	1.53
	GW1908	4.00	4.32	49.99	12.51	15.22	0.21	2.16	1.12	8.41	0.50	98.44	1.22
	GW1909	3.92	4.29	50.88	12.36	15.58	0.25	2.20	0.91	8.02	0.49	98.89	0. 99
	GW1910	4.02	4.32	49.75	12.50	15.29	0.19	2.11	1.40	8.24	0.49	98.31	0.91
	GW1912	3.83	4.38	49.84	12.40	14.96	0.21	2.09	0.54	9.18	0.50	97.93	1.69
	GW1913	4.18	4.30	49.76	12.43	15.41	0.21	2.10	1.18	8.25	0.49	98.31	1.11
	GW1915	4.34	3.86	50.21	12.93	14.45	0.17	2.32	1.34	8.38	0.38	98.39	0.83
威宁	GW1918	4.41	3.88	49.15	12.85	14.76	0.18	1.95	1.37	8.91	0.38	97.84	1.29
	GW1919	3.86	4.31	50.14	12.47	14.81	0.19	2.32	1.27	8.35	0.50	98.21	0.93
	GW1921	4.86	3.37	46.30	13.69	15.96	0.23	2.81	0.61	9.84	0.45	98.13	1.53
	GW1922	4.83	3.39	47.48	13.26	16. 59	0.26	2.55	0.52	9.23	0.46	98.57	1.27
	GW1923	4.48	3.93	49.46	12.81	15.31	0.18	2.60	0.67	8.56	0.38	98.38	1.00
	GW1924	4.57	3.91	49.39	12.77	14.92	0.18	2.40	0.62	8.66	0.38	97.80	1.30
	GW1925	4.29	3.87	49.97	13.04	14.43	0.18	2.75	0.82	8.44	0.43	98.21	0.97
	GW1926	4.79	3.70	47.51	13.06	16.07	0.20	2.71	0.88	9.06	0.44	98.42	0.75
	GW1927	4.09	3.71	47.49	13.13	16. 59	0.23	2.95	1.31	8.91	0.44	98.84	0.72
	GW1928	4.68	3.81	46.71	13.41	16.15	0.20	2.66	0.85	9.27	0.45	98.18	1.32
	GW1929	5.85	3.11	45.28	14.02	14.95	0.24	2.49	0.91	9.82	0.55	97.22	2.09
	GW1930	4.55	3.87	49.20	12.81	15.20	0.21	1.99	0.87	8.91	0.38	97.98	1.47
	GW1932	4.19	4.39	47.87	12.70	15.75	0.20	2.25	1.10	8.72	0.50	97.67	1.80
	GW1933	4, 26	4.35	48, 19	12, 59	15.60	0, 18	1, 89	1.77	8.72	0, 50	98, 05	1, 16
	GW1934	4 62	4 09	48.92	13.00	14 96	0.19	2.60	0.66	8 48	0.47	97.98	1.56
	GW1936	4 53	4 09	48.71	13 11	14 82	0.21	1.88	0.96	9.16	0.47	97.94	1.22
	GW1937	4 43	4 12	49 32	13.19	14 57	0.20	2 18	0.96	8 94	0.47	98 38	0.76
	CW1938	4 50	4 11	49. 52	13.08	14.57	0.10	2.10	0.83	0. )4 0. 00	0.47	90.90	1 10
	CW1030	4.56	4 12	40. 99	13.10	15 20	0.19	2.10	0.00	9.00	0.46	08 50	1.12
	GW1939	4.50	4.12	40.00	12.61	15.44	0.19	2.04	1.52	0.94	0.40	98. 50	1.15
	DO 6	4. 14	4. 30	40.02	11.01	15.44	0.10	2.30	0.00	0.07	0.30	00.01	1.09
	0-9U	4.92	4.24	46.09	11. 83	10. 80	0.23	2.1/	0. 88	0. Uð	0.40	70. 70	1. 27
<del>7.</del> 111	<i>в</i> -уц	5.19	4. 52	40.75	12. /1	10.30	0.21	2.00	0.75	9.75	0.45	98.00	1.42
乐川	DQ-12	5.33	3.93	49.29	12.73	14.71	0.19	2.31	1.16	9.04	0.46	99.13	1.02
	DQ-13	5.33	3.91	49.82	12. /9	14.45	0.18	2.52	1. 79	8.36	0.47	99.62	0. 59
	DQ-19	4.86	4.28	47.15	12.30	16.33	0.20	1.66	0.90	9.93	0.48	98.09	1.80
<u>买</u> 测值	W–2a	6. 43	1.04	52.24	15.02	10. 83	0.16	2. 21	0.62	10.66	0.12		
推荐值		6.43	1.06	52.57	15.38	10.80	0.17	2.20	0.62	10.91	0.14		

1261

注: W-2a为辉绿岩国际标释<sup>a</sup>推荐循引首 CoRem Chup: Programming Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

1262

滇东-黔西地区峨眉山玄武岩微量元素分析结果

0

表

#### $(\times 10^{-6})$ 54.6022.70 45.70 22.40 35.80 46.60 22.5042.50 13.20 58.60 12.00 3.35 10.401.39 2.76 0.40 36.70 6.30 1.45 1.47 7.84 3.50 0.45 2.75 4.49 8.71 GZ1 926 149 340 419 901 92 107 627 23.10 26.70 41.3046.6041.5047.90 12.70 0.3966.60 57.4011.80 9.98 7.93 3.44 0.46 2.75 34.80 8.49 2.69 5.0621.60 3.36 1.35 1.49 1.41 6.41 GZ1 925 332 344 <u>†</u>01 91 148 533 14 47.60 23.30 28.80 48.80 13.60 42.90 64.60 41.80 57.20 12.00 3.59 1.460.48 36.40 6.16 21.70 10.408.06 1.38 3.62 2.88 0.41 8.77 2.81 6.97 1.60 GZ1 924 90 337 547 414 154 650 105 59.10 50.00 60.10 43.30 13.60 60.40 52.60 25.4021.4012.70 0.56 0.48 42.80 25.003.62 11.60 3.46 2.73 7.46 1.72 1.68 8.96 1.61 4.33 9.57 6.57 GZ1 923 365 187 10 118 13 64 550 48.70 69.00 24.80 71.30 45.30 51.50 14.60 47.80 3.07 0.44 39.50 10.10 23.80 63.40 12.80 3.68 10.90 3.16 1.63 8.88 1.65 3.99 0.53 93 48 72 GZ1 921 349 443 215 150 622 112 722 13.80 55.50 59.80 24.40 50.50 25.00 51.00 51.20 42.80 60.80 13.00 0.58 0.50 42.80 9.83 2.90 7.50 920-2 3.54 11.20 1.69 9.35 1.75 4.40 3.52 6.55 1.75 GZI 360 14 216 168 518 584 601 48.10 23.90 34.70 13.4057.70 58.40 620.00 40.40 46.10 12.20 24.40 3.40 10.408.94 0.56 0.47 41.20 9.33 920-1 1.64 4.17 3.33 2.80 7.16 1.61 6.63 1.63 Trace element compositions of the Emeishan basalts from Diandong-Qianxi area GZI $^{411}$ 347 424 106 204 154 515 49.30 57.50 62.40 58.20 24.90 49.60 42.10 14.10 61.30 41.00 10.10 24.50 12.80 11.20 1.76 0.52 3.64 1.63 4.40 0.60 3.57 3.01 6.93 9.57 7.94 1.83 919 GZ1 216 32 153 474 352 440 115 25.70 59.20 64.90 60.4051.90 49.80 14.10 50 11.20 44.10 26.30 63.50 13.00 3.57 9.68 0.61 0.51 9.80 6.91 1.73 1.74 4.51 3.52 2.98 7.93 1.87 918 GZ1 43. 114 236 163 494 377 469 t23 47.30 13.70 59.30 51.50 61.50 25.30 45.80 42.70 60.60 12.50 3.59 11.10 1.66 43.90 30 9.46 1.73 4.43 0.58 3.49 0.50 9.69 2.89 7.73 1.75 6.31 917 GZ1 25. 370 417 112 35 24 157 480 60.80 46.00 13.4048.50 62.30 24.60 41.40 42.50 43.90 58.90 12.40 10.90 0.49 9.36 24.403.52 1.60 3.43 1.72 9.07 4.25 0.56 2.81 5.59 7.35 1.71 916 GZ1 160 ‡22 361 668 05 155 106 24.40 50.4047.60 13.20 44.40 51.00 68.60 43.40 57.50 8.17 0.48 37.60 12.00 3.43 10.00 1.48 2.79 2.85 6.10 23.00 3.65 0.41 8.97 6.96 1.59 1.51 915 GZ1 618 109 421 207 149 668 333 织金 42.90 57.00 25.4049.40 45.3052.70 14.60 69.70 13.10 38.60 24.3062.30 1.58 3.15 9.60 3.17 3.57 10.30 8.75 0.52 0.44 1.57 4.01 7.21 7.81 1.79 914 GZI 354 582 116 215 162 659 451 13.70 23.80 49.90 49.10 59.10 45.7051.30 64.20 41.50 12.60 3.44 9.89 3.76 0.49 0.42 37.60 2.9723.70 1.49 8.24 1.48 2.91 9.21 6.65 7.25 1.71 913 GZI 154 442 10 566 346 626 14 52.10 14.90 31.90 47.20 53.20 25.20 36.20 41.80 3.12 62.60 13.00 3.65 1.63 0.53 0.44 38.30 10.20 23.00 10.60 3.38 7.60 8.87 1.57 4.09 9.32 1.62 GZI 911 **11**4 187 160 347 594 117 674 25.30 52.60 39.20 56.4049.40 56.50 51.000.59 25.00 14.70 60.20 12.80 11.40 9.60 3.66 0.51 43.60 10.10 6.20 3.53 1.77 3.15 7.88 1.71 4.45 1.67 910 GZ1156 526 352 913 115 ţ21 220 24.4054.70 52.10 14.80 49.00 59.30 61.60 20 63.40 43.80 24.20 13.20 11.20 1.80 9.59 0.53 10.40 3.71 1.85 4.62 0.61 3.70 3.15 28 GZ1606 38. 849 114 417 220 156 340 557 57.10 54.8023.70 37.80 48.80 48.70 56.00 14.20 60.20 12.50 3.40 11.10 1. 63 9.42 0.60 3.52 0.49 40.20 10.20 3.13 24.301.77 4.29 7.52 7.79 1.71 908 GZ1 411 149 333 569 601 60 528 0 Table 25.4039.40 38.70 49.60 14.40 41.90 60.20 47.70 54.2010.40 25.60 61.00 12.70 11.20 3.72 9.54 1.78 4.54 0.61 3.69 0.51 3.12 5.58 8.25 1.71 1.81 GZ1 907 453 115 204 161 335 124 472 39.80 54.3015.20 23.40 49.10 49.50 61.50 24.00 31.80 65.70 12.60 3.65 10.70 1.59 9.02 4.16 0.54 0.44 36.00 10.20 3.40 1.65 8.32 1.80 3.24 5.23 906 GZ1 149 334 591 120 134 203 688 30.30 59.80 53.00 20.10 56.30 15.60 66.50 37.50 50 41.60 13.0011.10 1.65 0.46 10.20 3.36 22.60 3.81 9.04 1.62 4.04 0.54 3.13 7.71 8.61 1.93 GZ1 905 23. 85 51 705 347 844 31 401 55.0015.4063.10 29.0050.70 22.40 50.20 24.6015.20 40.30 12.30 3.65 10.601.65 8.82 4.05 0.53 3.18 0.45 37.80 9.85 8.18 1.83 1.60 3.36 7.41 904 GZJ ¢10 324 621 119 89 155 661 26.90 45.6053.0023.70 42.6055.3016.00 28.90 4.16 40.3067.90 13.50 3.85 11.20 9.35 0.4710.50 22.40 1.68 1.69 0.55 3.28 3.53 6.89 8.69 1.96 GZ1 902 835 23 t17 153 348 201 188 23.10 35.4013.20 46.40 47.30 56.00 3.25 22.30 46.00 48.70 60 11.30 9.89 1.55 8.50 3.96 0.54 3.18 0.45 39.00 9.05 2.76 5.34 1.57 7.80 1.79 GZI 901 52. 399 388 193 106 151 460 322 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http ※ > 강 양 편 평 평 분 분 분 표 평 양 분 분 분 편 당 은 참 분 분 분 루 루 2₽2 ₩ (C)19http://www.cnki.ne 激化 JΗ Та $\mathbf{P}\mathbf{b}$ Th D

I.					C	C	C			C	Ś			C		C	C	œ	C	N.	C	6	2	80	0	Ś	vc vc	m	1	C	2	~	2	10	v
	GP1	922	27.7(	425	65.2(	59.7(	64.9(	217	140	21.6(	6.25	532	201	28.1(	006	34.5(	76.1(	9.48	41.6(	9.2;	3.1(	8.95	1.22	7.08	1.32	3.4;	0.46	2.8	0.4	33. 1(	5.47	1.73	4.92	3.65	0 86
	GP1	921	26.40	<b>1</b> 10	62.70	55.30	60.10	241	144	21.70	5.79	539	208	28.40	582	35.80	78.80	9.70	41.80	9.11	3.13	9.27	1.25	7.14	1.37	3.52	0.48	2.91	0.41	34.30	5.68	1.81	4.25	3.94	0 08
	GP1	920	27.50	2 20	51.90	58.10	60.90	30	44	21.60	13.00	96	31 2	29.90	11	36. 20	79.20	9.39	40.40	8.55	2.63	8.40	1.19	6.84	1.34	3.36	0.48	2.89	0.42	34.10	5.89	1.83	4.59	4.23	1 01
	3P1	919	4.40	1 40	7.70	7.90	4.90	8	3 1/	9.40	8.78	8(	3 2	6.00	3 4	3.50	1.30	8.57	8.60	8.35	2.87	8.17	I. 14	6.37	1.23	3.13	0.43	2.58	0.38	0.50	5.09	1.63	3.43	3.68	0 01
	P1	18	. 70 2	38	. 20 5	50 4	. 90 5	20	13	. 50 1	. 30	50	19	. 50 2	83	. 20 3	. 00	. 90	. 50 3	00	48	20	. 54	. 66	. 59	00.	. 54	. 19	. 46	. 60 3	70	49	. 17	01	VL
	1 6	7 9	30 22	403	90 52	20 70	50 53	205	144	60 24	40 46	519	331	10 37	362	20 46	80 101	80 12	90 55	20 12	51 3	70 11	49 1	54 8	58 1	05 4	53 0	24 3	45 0	70 39	54 8	25 2	35 6	2 60	57 1
	GP	16	0 24.	424	0 70.	) 56.	) 64.	194	149	0 24.	0 41.	483	311	34.	363	0 42.	91.	0 11.	0 51.	0 11.	1 3.	9 10.	7 1.	8.	4	5 4.	9.0	2 3.	0.	39.	.8.	9 2.	7 4.	2 6.	-
	GP1	916	21.9(	408	42.5(	61.3(	58.4(	265	148	23. 3(	16.2	740	290	37.3(	482	46.0	96.9	11.6(	49.10	10.6	3.2	9.8	1.3′	7.6	1.4	3.6	0.4	3.0	0.4	37.0(	7.6(	2.2	4.9	5.4	-
	GP1	915	24.20	425	78.20	56.30	71.50	206	157	24.90	52.00	477	340	36.30	350	45.20	98.20	12.30	55.20	11.70	3.55	11.20	1.62	8.97	1.64	4. 29	0.55	3. 32	0.48	42.10	8.87	2. 33	6.47	6.64	1 61
	GP1	914	23.40	385	51.30	52.20	52.70	661	149	23. 50	45.90	550	347	37.60	t64	45.20	104.00	12.70	57.80	11.70	3.54	11.00	1.48	8.34	1.52	3.90	0.51	3.06	0.44	39.30	8.86	2.61	7.53	7.34	VL 1
	GP1	913	22.60	33	t9. 20	55.60	53.70	1 10	54 ]	23. 30	35.90	13	16 16	38.20	20 2	t5.10	7.00 1	12.70	56.10	1.80	3.52	10.60	1.51	8.41	1.50	3.86	0.51	3.13	0.43	38.70	8.83	2.61	6. 29	7.10	1 60
ŧМ	;P1	912	1.40 2	1 35	7.90 2	2.40 5	5.40 5	3 15	5 15	3.70 2	3.10 3	82	32	9.10	5 45	t. 30 ∠	3.00 10	3.10 1	9.20 5	2.50	3.70	1.30	l. 55	3.50	l. 57	t. 03	). 54	3. 09	). 45	<b>2</b> . 00	). 24	2.55	5.06	7.07	76
44	5	1	40 24	381	40 47	40 52	50 55	208	165	00 23	90 23	582	36(	10 39	456	80 44	00 103	10 13	40 59	10 12	76 3	60 11	57 1	3 17	59 1	13 4	52 (	12	45 (	30 42	22 9	68	64 (	00	1 09
	1	91	0 24.	426	0 62.	0 54.	0 61.	222	173	0 240.	40 20.	544	355	0 40.	464	0 44.	0 107.	80 13.	0 58.	0 12.	64 3.	0 11.	8 1.	8 8.	1. 1.	7 4.	0 0.	94 3.	+0 0.	0 44.	-6 9.	1 2.	6 5.	.7 - 0	
	GP	910	23.5	419	46.0	50.2	63.7	299	165	24.5	60.4	634	364	42.1	637	48.0	112.0	13.8	62.3	120.0	3.6	11.0	1.4	8.0	1.4	3.6	0.5	5.6	0.4	37.5	9.4	2.8	5.7	6.9	-
	GP1	606	24.10	394	37.30	43.70	51.50	208	159	24.60	53.90	<i>611</i>	398	45.30	572	49.30	122.00	14.40	65.50	13.80	3.92	12.50	1.66	9.60	1.75	4.38	0.59	3.48	0.49	44.60	10.80	3.08	6.54	8.31	1 00
	GP1	908	22.30	410	42.90	56.10	68.80	203	156	23.50	30.00	663	338	40.50	570	45.50	108.00	13.10	57.20	11.80	3.60	10.60	1.37	7.78	1.36	3.50	0.46	2.70	0.38	36.30	8.84	2.73	5.66	6.31	1 51
	GP1	907	24.10	29	53. 30	53.90	65.00	27	65	22.80	50.20	01	67	41.40	05	47.30	13.00	13.90	58.80	12.20	3.70	10.70	1.52	7.96	1.42	3.66	0.47	2.81	0.40	36.80	8.99	2.86	7.86	6. 65	1 67
	GP1	906	1.70	0 4	4.50	9.00	9.20	9 2	3 1	3. 20	9.90	8 7	2 3	9.70	9 6	4. 70	9.00 1	3. 20	7.70	1.90	3.72	0.80	1.42	7.70	1.44	3.60	0.47	2.78	0.39	6. 30	8.94	2.83	5.43	6.50	1 53
	P1	04	. 00	40	. 40 4	. 40 5	. 60 5	15	15	. 10 2	0.10 2	61	33	. 80 3	51	. 20 4	. 40 10	. 80 1	. 70 5	. 50 1	. 45	. 40 1	. 50	. 81	. 56	. 86	. 53	. 05	. 44	. 80 3	. 85	. 32	. 28	. 22	18
	5	33 9	40 25	401	80 71	30 57	10 64	203	149	60 25	50 4(	533	347	00 35	388	60 42	10 94	90 11	50 55	70 11	37 3	60 11	46 1	42 8	47 1	85 3	50 (	06 3	44 (	00 41	54 8	41	30 6	58 (	50
	1	96	50 22.	388	80 50.	0 55.	50 51.	188	143	50 22.	0 36.	533	339	0 38.	427	0 44.	0 98.	0 11.	0 55.	60 11.	40 3.	0 10.	53 1.	54 8.	50 1.	9 3.	52 0.	8 3.	ł6 0.	60 40.	17 8.	33 2.	94 6.	24 6.	1
	GP	206	22. 5	395	90 68.8	90 54.7	90 62.6	200	130	90 23.5	40 32.7	504	332	50 35.9	355	30 45.0	0 95.9	50 12. ]	70 53.9	40 11. 6	52 3. 4	20 10.9	58 1.5	3 8.5	57 1.5	3. 9	54 0.5	40 3. J	t9 0. <sup>z</sup>	40 41. <b>6</b>	39 8.7	56 2.3	57 4.9	54 6.2	1 11
	GP1	901	230	398	45.9	46.9	52.9	196	142	24.9	34. 4	542	352	38.5	379	47.8	107.0	13.5	58.3	12. 4	3.6	11.2	1.5	8.	1.5	4. (	0.5	3. 2	0. 4	40. 4	9.3	2.6	9.6	7.6	-
	GZI	929	22.50	432	41.80	58.10	66.80	204	152	23.40	17.80	725	343	41.80	535	48.10	111.00	13.60	61.20	12.40	3.69	11.00	1.51	8.39	1.45	3.73	0.48	2.94	0.41	37.60	9.06	3.01	5.45	6.80	1 63
纨金	6Z1	928	23.40	422	44.80	48.50	64.50	204	162	23.50	28.40	768	354	45.10	223	48.10	111.00	13.70	61.00	12.70	3.68	11.10	1.53	8.08	1.49	3.80	0.50	2.99	0.43	39.60	9.38	2.91	5.29	6.74	1 60
	GZ1	927	22.80	22	43.70	51.20	54.00	90	48	23.80	40.30	41	50	42.70	96 1.	46.90	08.00	13.50	50.00	12.60	3.56	11.00	1.47	8.16	1.42	3.68	0.48	2.84	0.40	38.30	9.14	2.77	6.10	6.52	1 50
1	1		1.1	1	2	- /	-	3	1		v	r i	ŝ	-	4	4	ĭ		-																

	1 GW1	921	30 27.60	391	50 49.60	50 61.90	40 57.60	232	146	30 21.90	30 15.80	562	238	40 30.20	401	20 35.90	00 77.90	10 9.53	30 40.60	40 8.53	)4 2.69	00 8.16	59 1.19	28 6.84	56 1.3	25 3.42	55 0.46	29 2.78	16 0.40	00 34.10	39 5.98	1.98	N 5 76	?;; t
	I GW	916	0 24.3	403	0 46.5	0 61.5	0 52.4	204	153	0 24.8	0 44.8	605	392	0 44.4	547	0 55.2	0 122.0	0 15.1	0 65.3	0 13.4	2 4. C	0 12.0	3 1.6	0 9.2	0 1.6	2 4.2	4 0.5	4 3.2	5 0.4	0 43. C	1 9.8	83.0	5 8.6	
	GW1	918	) 26.1(	418	72.70	) 59.9(	) 64.8(	187	147	) 23.5(	) 51.8(	510	325	) 34.6(	612	) 43.10	) 96.31	) 12.30	) 54.3(	) 11.70	7 3.5.	0 10.70	1.5.	) 8.81	1.6	4.1.	0.5	3.2	0.4	) 41.5(	5 8.6	7 2.3	6.8	
	GW1	915	25.00	414	72.50	59.10	53.80	207	152	24.90	68.60	644	338	34.20	418	45.30	101.00	12.70	56.10	12.20	3.57	10.80	1.53	8.50	1.55	3.93	0.52	3.06	0.43	40.00	8.96	2.37	6.37	
	GW1	913	23.60	403	38.20	49.90	53.50	203	170	25.20	42.30	582	389	44.60	550	54.80	121.00	15.10	64.80	13.40	4.02	11.90	1.68	9.21	1.68	4.28	0.55	3.27	0.46	43.10	9.92	3.02	6.80	
	GW1	912	23.40	397	38. 50	47.30	52.00	366	161	24.10	11.00	579	389	44.90	487	56.00	124.00	15.30	65.90	13.80	4.01	11.80	1.66	9.11	1.64	4.19	0.54	3. 25	0.45	43.30	9.71	2.98	7.04	
Ť	GW1	910	24.10	410	38.70	51.20	53.50	212	160	25.50	43.50	572	398	45.50	526	56.40	125.00	15.60	68.30	14.30	4.13	12.20	1.71	9.56	1.73	4.39	0.58	3.47	0.48	44.30	10.20	3.14	7.85	
威	GW1	606	23.70	400	41.00	54.20	53.10	199	164	24.70	21.80	620	392	44.30	603	55.10	123.00	15.30	66.70	14.00	4.02	12.00	1.69	9.30	1.68	4.31	0.56	3.39	0.48	43.40	10.00	3.07	7.08	
	GW1	908	21.90	396	41.80	53.20	52.60	195	148	25.80	32.60	565	382	44.40	553	56.00	120.00	15.60	66.70	13.70	4.00	11.80	1.74	9.98	1.77	4. 59	0.6	3. 53	0.50	43.60	10.30	2.97	6.87	
	GW1	706	20.80	384	39. 30	60. 60	53.70	195	162	25.20	36.90	533	360	43.70	420	52.00	115.00	14.80	65.80	13.40	3. 89	11.50	1.74	9. 33	1.68	4.42	0.57	3.36	0.48	43.60	10.10	2.83	6.38	
	GW1	904	23.20	415	73.10	49.50	55.40	216	162	25.60	59.30	508	344	34.10	480	45.20	102.00	13.00	58.30	12.10	3.60	10.70	1.59	9.09	1. 63	4.14	0.55	3.19	0.45	41.50	9.15	2.25	6.06	
	GW1	903	23.90	374	79.40	60.10	71.60	104	128	22.60	12.50	619	208	30.90	878	37.50	81.00	10.40	45.00	9.12	3.20	7.94	1.19	6.89	1.26	3.34	0.46	2.72	0.41	31.50	5.51	2.01	3.79	
	GW1	902	22.70	334	75.70	58.90	68.60	90.8	127	19.20	18.70	492	140	22.60	549	30.80	65.40	8.84	37.20	7.90	3.09	7.62	1.01	5.55	1.05	2.67	0.37	2.24	0.32	26.50	3.91	1.38	2. 93	
	GW1	901	30.50	385	62.40	60.80	59.40	200	144	20.90	14.20	181	861	26.20	381	32.60	65.20	8.52	35.60	7.80	2.57	8.01	1.13	6.57	1.30	3.49	0.49	3.01	0.43	32.80	5.26	1.61	3.97	
	GP1	932	19.90	336	13.20	48.10	33.70	24	151	25.40	17.90	732	864	43.90	505	55.40	16	15.80	66.60	13.60	4.26	12.40	1.58	8.60	1.55	3.85	0.50	2.98	0.42	39.00	9.37	2.68	6.03	
	GP1	930-2	20.40	70	39.60	47.00	53, 60	69	40 1	23.40	23.80	68	12	39.00	91	47.30	99.70	13.10	55.40	11.70	3.61	10.60	1.40	7.50	1.37	3.47	0.45	2.72	0.37	36.60	8.22	2.46	5.82	
	GP1	930-1	21.70	00 3	39.90	61.20	57.00	47 1	59 1	22.90	15.00	81 5	95 3	37.40	49 3	46.90	93.70	12.00	51.10	10.60	3.53	9.78	1.36	7.65	1.41	3.61	0.50	3.08	0.41	36.80	7.59	2.36	5.76	
	GP1	929	21.60	81 4	40.80	57.70	54.20	33 2	52 1	22.50	18.10	35 7	85 2	36.40	59 6	45.50	90.90	12.10	49.60	10.50	3. 28	9.99	1.37	7.34	1.35	3.51	0.48	2.92	0.40	36.50	7.52	2.26	5.77	
_	GP1	928	23. 20	01 3	45.70	61.00	58.60	51 2	78 1	23. 20	14.80	88 7	96 2	36.40	44 5	47.30	96.00	12.40	50.90	10.90	3. 39	10.50	1.41	7.8	1.43	3.69	0.51	3.07	0.43	36.80	7.75	2.41	5.36	
盘州	GP1	927	23.60	84 4	68.60	51.20	66.40	85 2	68 1	24.70	44. 20	31 7	22 2	35.60	82 5	45.40	96. 50	12.80	53. 50	12.00	3.66	11.60	1.61	8.71	1. 59	4.10	0. 56	3. 29	0.45	41.40	8.81	2. 23	7. 11	
	GP1	926	26.10	78 3.	51.60	53.00	58.10	39 1	24 1	21.40	7. 77	70 5	92 3.	25.90	23 3.	34.60	70.70	9.67	t1. 00	8.91	3.15	8.43	1.18	6. 63	1.24	3. 28	0.45	2.70	0.38	31.30	5.11	1.63	4. 05	
	GP1	925	1.00	.9 37	4.80	1. 90	64. 30	-6 18	1 13	2.80	4.60	6 4'	6 19	5.60	13 77	0.00	2.60	1.90	0. 90	0.60	3. 22	0.20	1.37	7.61	1.43	3. 62	0.49	2.99	0.42	6. 60	7.76	2.32	5.12	
	GP1	924	7.90	2 37	3.40 2	0.00	0.60	5 24	7 12	1.90	7. 89	5 71	5 27	8.70	2 54	5.80 45	7.40 9	9.73	1.70	9.28	3. 15	8.94	1.28	7.14	1. 39	3. 53	0.48	2.87	0.42	3.70	5.60	1.80	4.80	
	GP1	923	2.00 2	<b>19</b> 42	3.60 6	5.80 6	.7. 80 é	5 21	3 15	3.70 2	2.00	19 5t	17 2(	8.20 2	3 81	5.90 3	7. 00 5	1.80	0.70 4	0.90	3.26	9.77	1.41	7.99	1.50	3.82	0.52	3.08	0.43	5.80 3	7.75	2.35	5.87	
١ آ	994 91	4-2	02	4 1 C	⁺ hir	s 1a⊉	Aca	nde 1	nic 12	o Jo	า urn	ral	Ele	ectr	a 100	⁺ ic F	o ub	lish	2 ning	g H	ous	se.	All م	rig	ghts	re	ser	vec	il	hti	tp:/	/wv	WW P	V

GW1         GW1           922         923           922         923           26.90         26.00           387         408           56.90         71.10           56.70         71.70           53.20         65.60           328         196	GW1 924	GW1							- 111	- 100 C												17 H
922         923           26, 90         26, 00           387         408           56, 90         71, 10           56, 70         71, 70           53, 20         65, 60           328         196	924		GW1	GW1	GW1	GW1	GW1	GW1	GWI	GWI	GW1	GW1	GW1	GW1	GW1	9 00	1 0 0 0 0	T 11 00	10 13 L	010	°C M	
26.90 26.00 387 408 56.90 71.10 56.70 71.70 53.20 65.60 328 196		925	926	927	928	929	930	932	933	934	936	937	938	939	940	o-Лл	г <u></u> е-дл	т п- <i></i> л	י גו-עי	61-7	м - 2а	
387 408 56.90 71.10 56.70 71.70 53.20 65.60 328 196	23. 10	22.40	22.80	23.90	23.40	23.90	22.50	20.80	22.40	20.90	22.70	23.60	23.10	23.60	24.60	33. 10	32.20	31.80 3	1.80 3	3.40 35	6.90 3	5.00
56.90 71.10 56.70 71.70 53.20 65.60 328 196	395	387 4	407 4	420 4	413	377 4	408 3	370 3	84 3	74 3	391 4	906 3	97 4	, 80	.16	172 4	81 4	42 42	3 46	7 272	26	~
56.70 71.70 53.20 65.60 328 196	74.80	51.80	44.10	46.70	44.60	77.80	72.60	36.50	40.00	30. 20	29.40	30.90	31.20	32.50	37.60	52.70	45.90	91.80 9	2.10 4	1.70 88	8.50 9	3.00
53.20 65.60 328 196	55.50	60.30	55.90	54.80	53. 30	53.10	49.80	49.30	48.30	71.10 5	570.00	57.70	52.50	53.40	49.50	47.80	50.70	44.50 4	3.40 4	7.40 45	6.20 4	5.00
328 196	62.80	53.90	55.50	54.60	57.00	68.60	52.60	52.10	54.10	54.50	52.50	54.70	51.30	53.50	52.00	47.20	58.90	58.30 6	9.10 4	7. 90 77	.10 7	2.00
110	184	190	251 2	240 2	260	101	208 1	78 2	06 1	92 1	181 1	87 1	84 1	87	600	216 2	41 2:	53 26	8 18	1 100	. 48 10	10
7CI 841	153	141	167 1	152	155	127	137 1	46 1	56 1	49 1	148 1	70 1	50 1	64	09	148	38 11	29 12	4 13	0 76	6.10 7	7.70
22. 70 24. 80	23.60	25.40	23.60	24.30	24.00	21.20	25.70	24.00	27.30	25.20	24.20	24.50	24.40	25.00	26.10	29.00	30.70	29.20 3	0.00 2	9.20 17	.70 1	7.88
5.11 55.90	52.90	50.20	20.10	36.70	10.80	16.10	29.70	53.70	83.60	84.00	18.30	20.30	14.80	20.10	38.70	26.80	7.83	29.30 4	7.80 2	2.00 22	2.50 2	1.00
488 582	767	560 (	512 ¢	457 :	522	482	504 5	580 5	81 8	25 6	557 7	111	35 6	49	613	788 5	44 7:	56 45	4 45	8 238	8 19	2
244 323	310	312	273 2	284 2	291	149	335 3	367 4	10 3	49 3	339 3	346 3	345 3	49	94	370 3	77 37	72 38	7 39	4 101	6	5
32.70 34.50	31.80	35.20	35.60	34.60	37.00	21.70	35.80	45.10	47.50	43.50	40.60	41.80	41.00	41.50	45.40	36. 60	33.70	39.30 4	0.20 4	1.50 8	. 00	7.50
607 383	331	436	<b>538</b> 4	147 2	441	571	399 4	152 6	25 4	38 5	574 7	17 4	85 4	· 96	. 86	149 4	08 5(	99 49	3 33	6 186	17	2
41.60 42.20	43.20	45.80	45.00	46.10	45.90	33.00	45.40	52.20	56.60	51.00	50.80	53.30	50.60	51.20	57.70	46.20	48.10	47.00 4	9.30 4	7.90 11	. 20	0.80
86. 90 94. 10	93.40	101.00	93.80	99.30	98.70	70. 50	105 1	18	28 1	14 1	113 1	15	Ξ	13	24	100	04 10	10 10	6 10	5 25	2	3.40
10.70 11.90	12.70	12.80	12.20	12.30	12. 30	9.57	13.00	14.80	15.80	14.30	13.90	14.20	13.90	14.00	15.20	13.40	13.90	13.30 1	4.10 1	3.90	. 80	3.00
46.40 52.30	54.90	57.10	52.90	54.10	53. 50	42.00	56.70	64.80	68.40	61.90	59.70	60.20	59.20	60.30	65.10	56.50	58.50	55.70 5	8.70 5	7.90 12	2.80 1	3.00
9.70 11.30	11.90	12.50	11.10	11.50	11.20	8. 65	12.30	13.40	14.10	12.60	12.40	12.50	12. 30	12.40	13.60	11.80	12.10	1.40 1	2.00 1	2.20	3.1	3.30
3. 23 3. 43	3.61	3.60	3. 22	3.46	3.34	3.30	3.74	3.98	4.26	3.87	3.67	3.70	3. 59	3.69	3.97	3.27	3.40	3.18	3.26	3.43	. 20	1.08
9.43 10.50	10.60	10.50	9.50	9.68	9.82	7.75	10.80	12.10	12.80	10.80	10.30	10.50	10. 30	10.50	11.70	11. 10	11.10	10.50 1	1.00	1.30	.81	3.66
1.34 1.52	1.60	1.59	1.46	1.49	1.48	1.14	1.59	1.69	1.79	1.54	1.50	1.52	1.48	1.50	1.67	1.59	1.57	1.47	1.54	1.62 (	. 61	0.62
7.62 8.56	9.35	9.16	8.48	8. 73	8.72	6.64	8.70	9.22	9.61	8.24	8.09	8.10	7.90	8.06	9.15	8.39	8.18	7.62	7.95	8.67	.61	3.79
1.43 1.56	1. 68	1.66	1.56	1.56	1. 59	1.21	1.65	1.72	1.82	1.52	1.44	1.46	1.43	1.45	1.65	1.56	1.50	1.40	1.47	1.61 (	. 80	0.79
3.72 3.99	4. 29	4. 14	4.01	4. 12	4.13	3. 11	4.03	4.24	4.50	3.69	3.66	3.68	3.62	3.67	4.20	4.06	3. 83	3.62	3.79	4.16	. 12	2. 22
0.49 0.53	0.59	0.58	0.54	0.56	0.56	0.42	0.55	0.57	0.60	0.50	0.47	0.47	0.46	0.48	0.55	0.57	0.53	0.50	0.53	0.58 (	.31	0.33
2.94 3.12	3.34	3. 32	3. 25	3. 30	3.31	2.54	3.22	3.40	3.51	2.96	2.84	2.87	2.82	2.84	3.34	3.31	3.04	2.9	3.03	3.40 2	. 05	2.05
0.42 0.44	0.47	0.46	0.46	0.47	0.47	0.37	0.46	0.49	0.51	0.42	0.40	0.40	0. 39	0.40	0.47	0.48	0.43	0.42	0.44	0.49 (	. 28	0.31
37.20 41.10	39.00	39.20	37.00	36.20	37.30	27.20	39.10	39.50	43.80	37.70	38.10	38.20	37.00	37.50	43.70	41.60	40.70	37.80 3	8.70 4	3.10 22	2.10 2	2.00
6.18 8.38	8.83	9.06	7.99	8.13	8.12	4.16	9.29	10.20	10.90	9.06	8.71	8.88	8.66	8.80	9.86	9.11	9.24	8.95	9.44	9.46	.42	2.45
2.13 2.36	2.30	2.49	2.40	2.52	2.44	1.54	2.32	2.95	3.10	2.89	2.82	2.86	2.80	2.83	3.06	1.87	1. 33	2.48	2.60	2.45 (	.47	0.47
11.00 5.69	5.80	6. 21	5.23	5.25	5.32	2.72	5.91	5.77	7.85	6.89	5.26	6.48	5.06	6. 68	8.11	5.49	5.25	5.77	5.35	6.05	.12	7.70
4. 95 6. 61	6.94	7.21	5.33	5.77	5.34	2.94	7.42	8.32	8.13	7.12	7.09	7.28	7.18	7.26	8.20	6.51	6.11	6.14	6.54	6.82	.92	2.17
1.07 1.50	1.74	1.84	1.35	1.50	1. 36	0.85	1.87	2.16	2.19	1.84	1.84	1.81	1.72	1.74	1.98	1.45	1.41	1.43	1.48	1.54 (	. 48	0.51

为高钛玄武岩,TFeO(全铁)含量较高(14.3%~ 17.6%)。SiO<sub>2</sub>含量为46%~52%,Na<sub>2</sub>O为1.7%~ 3.0%,K<sub>2</sub>O为0.4%~2.0%,Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>为12%~15%, CaO为7.9%~10.8%,P<sub>2</sub>O<sub>5</sub>为0.3%~0.6%。REE 总量(200×10<sup>-6</sup>~366×10<sup>-6</sup>)和Nb-Ga-Zr含量(Nb为 19×10<sup>-6</sup>~30×10<sup>-6</sup>,Ga为21×10<sup>-6</sup>~48×10<sup>-6</sup>,Zr为 140×10<sup>-6</sup>~410×10<sup>-6</sup>)均较高。轻稀土(LREE)较重 稀土(HREE)更加富集(La/Yb为11~19),Ti/Y值 为532~737。与夏威夷玄武岩和其他地区峨眉山高 钛/低钛玄武岩相比,滇东-黔西地区峨眉山玄武岩 成分变化不大 ,MgO 更低 , $TiO_2$ 、 $P_2O_5$  含量更高(图 2、3)。 另外 ,峨眉山玄武岩的 REE、Nb、Zr 等与  $TiO_2$  含量呈正相关(图 4) ,研究区峨眉山玄武岩也 表现为高钛和高 REE、Nb、Zr 等特征。

扫描电镜分析发现,玄武岩基质除了斜长石、 单斜辉石和 Fe-Ti 氧化物等微晶之外,在这些微晶 矿物之间还发现有填隙状石英(图 5a);另外,晶间 还发育一种自形长柱状、六边形结构的磷灰石(图 5a),这种磷灰石富 F、低 Cl(表 3)。研究区玄武岩 基质中普遍发育榍石(图 5b~5f),呈它形片状被斜



前人数据引自: Qi 和 Zhou(2008) \_Song 等(2008) \_Lai 等(2012) \_Li 等(2017) \_Tian 等(2017) 。其他地区及夏威夷玄武岩数据引自地质数 据库: http://georoc.mpch-mainz.gwdg.de。蓝色和粉红色粗实线分别为 2 个峨眉山高钛苦橄岩样品(YY13-113 \_EM-70) 的浅部岩浆房分离 结晶 Melts 软件模拟计算结果( Chiorso and Sack , 1995) \_蓝线为苦橄岩在压力为 400 MPa f<sub>02</sub>为 QFM 条件下结晶 粉红色线为苦橄岩在压

力为 400 MPa f<sub>0</sub>,为 QFM+1 条件下结晶

#### 图 2 滇东-黔西地区峨眉山玄武岩及其他地区玄武岩的 MgO 与其他主量元素相关图解

(C) 1 Fig. 22 (MgO Contents versus intercontendents of the Entershan baselite grant one Drandong - Orianxi vegran cnki.net



数据来源同图 2。蓝色和粉红色粗实线为 Melts 软件模拟的浅部岩浆房矿物分离结晶结果。蓝线为苦橄岩在 400 MPa  $f_{0_2}$ 为 QFM 条件下结晶 粉红色线为苦橄岩在 400 MPa  $f_{0_2}$ 为 QFM+1 条件下结晶

图 3 滇东-黔西地区峨眉山玄武岩及其他地区玄武岩的 MgO 与主要成矿元素相关图解

Fig.3 MgO vs. Ce , Yb , Nb and Zr for the Emeishan basalts from the Diandong-Qianxi region



数据来源同图2

图 4 滇东-黔西地区峨眉山玄武岩及其他地区、夏威夷玄武岩的 TiO2 与其他主、微量元素相关图解 (C)1994-2021 China Academic Journal Electronic Publishing House, All rights reserved. http://www.cnki.net Fig.4 TiO2 vs. P2O5, REE, No and Zr for the Emeishan basalts from the Diandong-Qianxi region



基质具有间隐结构 斜长石格架中的玻璃质已发生黏土化 代表岩浆喷发前后结晶之后的晶间残余熔体;东川 样品中磷灰石常见(a) 盘州、织金和威宁样品中的榍石较普遍(b~f)。矿物符号:Pl-斜长石 ,Cpx-单斜辉石 , Gls-隐晶质/玻璃质 ,Qz-石英 ,Ilm-钛铁矿 ,Mt-磁铁矿 ,Ttn-榍石 ,Ap-磷灰石 图 5 滇东-黔西地区峨眉山玄武岩样品中基质的背散射(BSE) 照片 Fig.5 Back Scattered Images (BSE) for the matrixes of samples of the Emeishan basalts from the Diandong-Qianxi region

长石包裹(图 5b 5e)或为半自形信封状(图 5f) 部 分榍石出现在磁铁矿边缘(图 5a) 这些形态不同的 榍石都含有较高的 Nb<sub>2</sub>O<sub>5</sub>(0.01%~0.10%)(表 4)。 另外 杜胜江等(2019)对研究区榍石的电子探针分 析表明,榍石具有较高的 Nb<sub>2</sub>O<sub>5</sub>(0.01%~0.10%)、 (C)1994-2021 China Academic Journal Electronic P ZrO<sub>2</sub>(0.03%~0.22%)和 Ce<sub>2</sub>O<sub>3</sub>(0.09%~0.25%)含

量 本次研究与该结果一致。然而,由于榍石和磷 灰石颗粒太小(直径小于 10 μm),本次没有进行激 光原位微量元素成分的精确测定。

大部分样品中都发现斜长石微晶间隙中存在 大量的隐晶质和玻璃质,未发现独立矿物,但其成 shing House, All rights reserved. http://www.cnki.ne 分分布不均匀(图5c、5d)。对这些隐晶质和玻璃质

### 表 3 滇东-黔西地区峨眉山玄武岩中磷灰石 电子探针分析结果

Table 3	Major elements compositions of apatites in	a
Emeisha	n basalts from the Diandong–Oianxi area(	%)

			0 2	· · · /	
产地	东川	织金	盘州	威宁	
样品号	DQ-8	GZ1902	GP1932AP	GW1933	
FeO	0.91	0.91	13.17	13.69	
CaO	50.77	51.00	7.55	26.07	
$SiO_2$	3.33	3.11	62.53	24.43	
$P_2O_5$	39.49	40.28	0.72	20.45	
$Al_2O_3$	1.11	0. 81	4.67	4.13	
MnO	0.04	0.04	0.24	0.14	
Na <sub>2</sub> O	0.19	0.13	0.37	0.09	
MgO	0.15	0.42	5.57	3.73	
K <sub>2</sub> O	0.23	0.12	0.63	0.16	
F	3.48	3.61	0	2.12	
Cl	0.13	0.14	0	0.07	
总计	98.32	99.00	95.46	94.17	

的电子探针分析表明(表 5) 其具有高 SiO<sub>2</sub>(51%~ 64%)  $Na_2O(2.2\% \sim 6.5\%) K_2O(1.8\% \sim 6.8\%)$ P<sub>2</sub>O<sub>5</sub>(0.3%~1.7%),低 MgO(0.2%~2.3%)的特 征。本文对 2 个代表性样品(GZ1905,GW1910) 中 的斜长石微晶格架中的隐晶质和玻璃质进行了激 光微区原位微量元素成分分析,结果表明,其微量 元素配分模式和玄武岩全岩的基本一致(图 6 ,表 6) 不相容元素(如 REE Nb Zr , Ga 等) 含量显著高 于全岩。GZ1905 和 GW1910 的全岩 REE 含量为 355×10<sup>-6</sup>~362×10<sup>-6</sup>,Nb 含量为 41.6×10<sup>-6</sup>~45.5× 10<sup>-6</sup> Zr 含量为 347×10<sup>-6</sup>~398×10<sup>-6</sup> Ga 含量为 23.5× 10<sup>-6</sup>~25.5×10<sup>-6</sup>。与之形成鲜明对比的是其晶间玻 璃质的 REE 含量高达 550×10<sup>-6</sup>~780×10<sup>-6</sup>, Nb 含量 为48×10<sup>-6</sup>~166×10<sup>-6</sup> ,Zr 含量为470×10<sup>-6</sup>~991× 10<sup>-6</sup> Ga 含量为 34×10<sup>-6</sup>~65×10<sup>-6</sup>。晶间玻璃质的不 相容元素的含量约为全岩的 2~3 倍(图7)。

4 成因讨论

# 4.1 研究区峨眉山玄武岩全岩主、微量成分控制 因素

与夏威夷玄武岩和峨眉山其他地区峨眉山玄 武岩相比,滇东-黔西地区峨眉山玄武岩的 MgO 含 量更低(<6%),TFe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>、TiO<sub>2</sub>、P<sub>2</sub>O<sub>5</sub>含量更高,REE、 Nb、Zr、Ga 等高度不相容元素富集(图 2~4)。这说 明该区峨眉山玄武岩比其他地区玄武岩经历了更 高程度的矿物(如橄榄石、辉石、斜长石等)分离结 晶作用(O'Hara and Herzberg,2002)。为了精确评 估分离结晶作用对滇东-黔西地区峨眉山玄武岩成 分的影响,本文选取峨眉山大火成岩省 2 个代表性

的高钛苦橄质火山岩(EM70,YY13-113) 采用 Melts 软件进行矿物分离结晶过程的模拟计算(Ghiorso and Sack ,1995)。结晶压力为 400 MPa 相对氧逸度  $f_0$ 为 QFM 至 QFM+1。模拟结果表明(图 2),早期 的橄榄石和斜方辉石结晶导致岩浆镁含量迅速降 低(MgO 含量降至 10%~12%),而 TiO<sub>2</sub>、Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>、 CaO、Na,O、P,O、含量逐渐升高。之后单斜辉石开 始结晶,导致 MgO 含量继续降低至~5%, CaO 含量 从13%降低至~8% JiO2、Al2O2、Na2O2P2O2 含量继 续升高。最后 ,Fe-Ti 氧化物、斜长石开始结晶 ,MgO 和 CaO 含量继续降低, TiO, 和 Al, O, 含量开始逐渐 降低 而 Na,O 和 P,O, 含量持续升高。根据 Melts 模拟计算结果,滇东-黔西地区峨眉山玄武岩可能 经历了橄榄石、斜方辉石、单斜辉石、斜长石和 Fe-Ti 氧化物的大量结晶,最后形成低镁、富铁的高度演 化的岩浆 该计算结果与前人认为的高钛玄武岩所 具有的 Fenner 分异演化趋势的认识是一致的(徐义 刚等,2003)。另外,模拟计算结果未发现有榍石、 磷灰石或石英结晶 这说明上述矿物在玄武质岩浆 中无法达到饱和 扫描电镜观察到的榍石、磷灰石、 石英颗粒不是玄武质岩浆直接结晶出来的。值得 注意的是 本次模拟计算只考虑无挥发分条件下岩 浆分异演化的过程,母岩浆中如果含有一定量的 H<sub>2</sub>O 或 CO<sub>2</sub> 计算结果可能不同。另外 岩浆喷发及 挥发分逃逸通常会导致岩浆中 S、C、H、F、Cl 等亲气 元素含量降低 而 REE、Nb、Zr 等亲石元素含量基本 不受影响。

根据 Melts 软件计算获得的不同矿物的结晶量 以及这些矿物与熔体之间的分配系数 进而获得分 离结晶过程中微量元素含量的变化。本文计算获 得了 Ce、Yb、Nb、Zr 这几个代表性微量元素含量在 分离结晶过程中的变化(图3)。由于这些元素在橄 榄石、斜方辉石、单斜辉石、斜长石和 Fe-Ti 氧化物 的分配系数都很低(Stracke et al., 2003),因此,这 些矿物的分离结晶导致岩浆中的 Ce、Yb、Nb、Zr 等 不相容元素逐渐升高。演化程度越高的岩浆,Ce、 Yb、Nb、Zr 等不相容元素就越富集。模拟计算结果 表明 矿物分离结晶过程导致 REE、Nb、Zr、Ga 等不 相容元素含量不断升高 演化晚期的岩浆较早期的 岩浆更富集不相容元素。滇东-黔西地区玄武岩总 体代表高镁原始岩浆演化晚期的产物(MgO<6%), 而其他地区峨眉山玄武岩以及夏威夷玄武岩 MgO 含量总体较高,且变化范围较大(5%~30%),代表 了高镁原始岩浆不同程度分离结晶演化的产物。

	Table 4	Major e	elements	compos	sitions of	f titanite	es in Er	neishan	basalts	from t	he Dian	dong-Q	ianxi area	(%)
产地	点位	$Fe_2O_3$	$SiO_2$	TiO <sub>2</sub>	CaO	Na <sub>2</sub> O	MgO	$P_2O_5$	$Al_2O_3$	K <sub>2</sub> O	$Nb_2O_5$	F	Cl	总计
	DQ-8-1	4.25	37.86	25.11	21.67	1.52	0.61	0.25	8.45	0.36	0.04	0.00	0.02	100.17
	DQ-8-2	3.33	32.64	30.33	25.78	0.12	0.31	0.20	4.09	0.37	0.03	0.00	0.00	97.23
	DO-8-3	3.32	37.90	27.28	23.14	1.31	0.25	0.33	7.24	0.81	0.03	0.00	0.01	101.65
	DO-8-4	4 12	46 33	17 27	15 11	2 28	0.56	0.14	11 79	3.08	0.02	0.00	0.01	100.73
左川	DQ-8-5	6 29	37 46	24 95	20.69	1.27	0.85	0.54	7 17	1 11	0.03	0.00	0.02	100.43
77/11	D0-8-6	3 71	37.75	26.27	20.09	1.45	0.25	0.25	7 55	0.98	0.06	0.00	0.01	100.30
	DQ-8-0	1 22	31.13	20.27	24.80	0.03	0.23	0.23	3 56	0. 70	0.00	0.00	0.01	08 21
	DQ-8-7	4.22	27 82	25 47	24.09	1.45	0.55	0.23	9.21	0.11	0.02	0.10	0.00	100 52
	DQ-8-8	4. 38	37.83	25.47	21. 82	1.45	0.07	0. 19	6. 51 ( 70	0.30	0.05	0.00	0.01	100. 52
	DQ-8-9	0.80	35.29	25.55	22.15	1.00	1. 28	0.63	0. 70	0.17	0.09	0.00	0.01	99. /1
	DQ-8-10	4.40	31.81	31.29	25. /1	0.02	0.51	0.21	3.44	0.04	0.06	0.00	0.00	97.55
	GP1932-I	5.36	38.06	21.76	21.89	1.39	1.29	0.64	10.95	0.17	0.02	0.74	0.00	102.03
	GP1932-2	12.06	34.47	20.91	21.71	0.69	1.64	0.76	7.26	0.12	0.04	0.69	0.01	100. 19
	GP1932-3	8.69	31.96	22.61	22.63	0.43	1.90	1.67	7.21	0.18	0.05	0.69	0.01	97.84
	GP1932-4	6.76	36.00	21.47	22.64	0.90	1.39	1.33	9.24	0.13	0.04	1.10	0.01	100.57
	GP1932-5	19.16	50.89	2.48	16. 59	0.90	9.05	0.27	6.40	0.08	0.00	0.00	0.00	106.22
	GP1932-6	4.90	38.16	24.55	23.48	0.11	0.97	1.35	5.81	0.09	0.03	0.80	0.01	99.95
盘州	GP1932-7	6.39	33.74	22.32	23.76	0.74	1.03	1.69	8.57	0.14	0.07	0.87	0.01	99.04
	GP1932-8	5.18	30. 83	26.02	26.56	0.26	0.94	2.69	5.72	0.04	0.06	0.92	0.01	98.88
	GP1932-9	6.94	37.74	18.19	19.19	0.90	1.16	1.81	9.86	0.99	0.04	0.59	0.00	97.22
	GP1932-10	13.44	36.03	15.16	15.76	1.02	3.32	1.62	10.59	0.81	0.04	0.09	0.00	97.94
	GP1932-11	5.33	38.01	20.41	20.40	1.43	1.18	0.60	11.21	0.21	0.06	0.44	0.00	99.17
	GP1932-12	7.14	35.10	23.47	22.25	0.77	1.63	0.93	8.10	0.12	0.05	0.33	0.00	99.79
	GP1932-13	8.46	33.34	22.74	21.83	0.60	1.23	1.38	7.06	0.15	0.07	0.50	0.01	97.20
	GW193-13	8.83	32.67	26.49	22.60	0.16	1.14	0.77	4.67	0.66	0.04	0.14	0.00	98.19
	GW193-23	7.27	31.45	29.16	23.50	0.24	1.34	0.48	4.25	0.17	0.05	0.00	0.00	97.97
	GW193-33	7.71	35.09	26.37	21.75	0.46	1.13	0.43	6.17	1.00	0.06	0.26	0.00	100.34
	GW193-43	7.49	32, 59	27.89	22.85	0.36	1.38	0.43	5.05	0.36	0.07	0.00	0.00	98.51
	GW193-53	6.21	33, 28	28.30	22.54	0.10	1.22	0.50	4.54	1.13	0.02	0.00	0.00	97.87
	GW193-63	9.26	35.63	22.95	19 49	0.73	1.87	0.21	7.84	0.39	0.06	0.00	0.00	98.47
	GW193-73	7 11	33 77	25 44	21.78	0.51	1 22	0.67	6.05	0.81	0.04	0.11	0.00	97 52
	CW193_83	10 /0	33 57	22.11	22.15	0.10	2 80	2 21	4 82	0.43	0.06	0.00	0.01	00 1/
武中	GW103-03	11 04	32 15	26 10	20.83	0.10	1 78	0.55	4.02	0.43	0.00	0.00	0.01	07.28
19X ]	GW193-93	11.04	20, 17	10.56	20.83	0.08	1.70	0.35	4.45	0.15	0.04	0.08	0.00	97.20
	GW193-103	0.24	24.05	19.50	13.92	0.42	1.90	0.33	1.51	2.10	0.02	0.05	0.00	90.07
	GW193-113	9. 54	34.05	25.22	21.88	0.27	1.01	0.73	4.80	0.81	0.02	0.00	0.00	98.80
	GW193-123	4.28	42.45	20.65	17.85	1.11	0. 59	0.55	9.69	3.08	0.07	0.35	0.00	101.12
	GW 193–133	5.84	36.73	24.34	21.36	0.94	1.12	0.72	7.50	1.27	0.05	0.11	0.00	99.97
	GW193-143	12.50	31.34	25.67	20.94	0.05	2.13	0.45	4.93	0.39	0.03	0.00	0.01	98.57
	GW193-153	8.82	34.72	22.84	19.28	0.39	1.52	0.72	7.14	1.90	0.04	0.00	0.00	97.42
	GW193-163	6.03	31.60	29.87	24.34	0.07	0.76	0.47	4.07	0. 29	0.05	0.41	0.00	97.82
	GW193-173	5.25	40.64	20.08	17.85	0.70	0.77	0.51	9.36	3.34	0.05	0.33	0.01	98.79
	GW193-183	7.47	32.67	27.78	23.25	0.23	1.92	0.98	4.62	0.35	0.04	0.00	0.00	99.36
	GZ1905-1	3.96	30.79	33.88	26.87	0.00	0.39	0.22	2.11	0.02	0.02	0.00	0.00	98.35
	GZ1905-2	3.71	31.55	33.81	26.80	0.07	0.37	0.25	1.94	0.02	0.05	0.00	0.00	98.65
	GZ1905-3	3.96	32.00	33.86	26.53	0.05	0.49	0.15	2.15	0.02	0.02	0.03	0.00	99.33
	GZ1905-4	5.91	30.88	29.45	26.46	0.06	0.45	1.08	3.53	0.05	0.03	0.87	0.02	98.43
	GZ1905-5	4.32	30.94	33.83	26.12	0.00	0.54	0.32	2.12	0.03	0.03	0.00	0.00	98.31
织金	GZ1905-6	4.09	32.64	33.57	26.04	0.01	0.49	0.21	2.25	0.04	0.02	0.00	0.00	99.40
	GZ1905-7	4.58	32.32	33.30	25.88	0.02	0.77	0.27	2.32	0.02	0.02	0.00	0.00	99. 56
	GZ1902-1	6.64	31.10	29.53	23.81	0.02	1.62	0.12	4.21	0.03	0.01	0.15	0.00	97.27
	GZ1902-2	6.87	32.80	26.84	23.08	0.00	1.75	0.31	5.10	0.46	0.04	0.30	0.00	97.48
	GZ1902-3	3.96	30.87	33.12	26.19	0.10	0.71	0.17	2.87	0.02	0.08	0.00	0.00	98.20
(C)1	GZ1902-41 (	hi4,18	31_60;	_ <b>30</b> ,15	25-80	fr <b>0.00</b> .⊺	0.75ch	0.3 <u>8</u> 7	$4_{\rm P}24_{\rm A}$	11 <b>0.:09</b>	0.01m	ve <mark>0 38</mark> 1	110,01,01	w <sup>97</sup> n <sup>52</sup> i net

表4 滇东-黔西地区峨眉山玄武岩中榍石主量元素成分分析结果

	1271

表 5 滇东-黔西地区峨眉山玄武岩中隐晶质/玻璃质主量元素成分分析结果

	Table	5 Ma	jor eleme	nt compo	sitions of	f glass in	Emeisha	n basalts	s from the	e Diando	ng–Qian	xi area	(%)
产地	样品号	点位	FeO	MnO	${ m TiO}_2$	Na <sub>2</sub> O	$SiO_2$	$P_2O_5$	$Al_2O_3$	MgO	$K_2O$	CaO	总量
њ Ш	GP1932	1	4.51	0.03	1.87	3.99	57.90	1.03	17.86	1.06	5.64	5.11	98.98
盈州	GP1932	2	1.65	0.04	0.68	4.68	63.87	0.43	19.65	0.17	6.21	3.73	101.11
	GZ1905	1	13.64	0.17	3.52	3.51	53.66	1.57	11.87	1.68	1.86	5.84	97.32
	GZ1905	2	9.07	0.09	3.54	3.39	59.23	1.73	11.10	1.20	1.85	6.29	97.50
	GZ1905	3	8.70	0.10	1.90	3.41	54.24	0.47	16.35	2.32	5.25	2.88	95.62
	GZ1905	4	10. 57	0.15	1.43	3.25	57.48	0.67	14.84	2.62	3.45	2.60	97.06
	GZ1905	5	4.80	0.08	1.10	5.95	59.54	0.63	17.38	1.19	2.82	2.75	96.24
	GZ1905	6	4.75	0.07	4.31	5.47	56.75	0.66	15.91	1.24	2.39	5.53	97.07
织金	GZ1905	7	7.49	0.13	3.98	4.27	54.89	0.45	16.08	1.82	3.66	5.04	97.83
	GZ1905	8	8.21	0.12	2.25	2.27	54.60	0.91	16.26	2.30	6.36	3.65	96.92
	GZ1905	9	6.05	0.08	5.35	2.82	53.01	1.00	15.20	1.39	5.30	7.17	97.36
	GZ1905	10	5.99	0.09	1.32	5.70	58.34	0.55	17.71	1.48	3.38	3.01	97.56
	GZ1905	11	14.51	0.15	3.39	4.24	51.35	1.02	15.88	2.32	3.38	5.20	101.44
	GZ1905	12	4.36	0.06	0.77	6.55	60.45	0.67	17.75	1.12	3.07	2.56	97.37
	GZ1905	13	8.06	0.11	1.39	2.38	56.80	0.31	16.91	2.14	6.43	2.59	97.11
	GW1910	1	4.85	0.03	2.07	3.17	55.15	1.32	16.75	1.21	5.22	5.55	95.34
	GW1910	2	2.90	0.00	1.55	4.21	59.03	1.23	18.10	0.57	5.61	5.17	98.38
	GW1910	3	3.89	0.01	1.09	3. 58	57.88	1.21	18.46	0.91	5.53	5.20	97.77
	GW1910	4	4.62	0.02	1.06	3.52	56.98	1.36	18.30	1.16	5.46	5.49	97.97
	GW1910	5	4.92	0.03	1.69	3.65	58.27	0.74	17.96	1.37	5.65	4.71	99.00
랐는	GW1910	6	2.43	0.03	1.18	4.03	61.94	0.94	18.71	0.54	5.76	4.37	99.94
威汀	GW1910	7	2.20	0.01	1.93	3.96	60.40	0.92	18.51	0.46	6.01	5.81	100.22
	GW1910	8	2.39	0.00	2.27	4.00	59.53	1.18	18.15	0.54	6.10	6.05	100.22
	GW1910	9	4.54	0.01	1.00	3.79	58.01	1.12	18.58	1.21	5.31	5.10	98.66
	GW1910	10	2.81	0.02	1.55	3.56	59.96	1.12	18.31	0.56	6.07	5.23	99.19
	GW1910	11	4.01	0.04	0.82	3.59	60.71	0.98	18.62	0.94	6.62	4.12	100.44
	GW1910	12	7.07	0.05	1.64	2.87	55.28	0.98	15.88	1.59	5.51	4.91	95.77
	GW1910	13	6.54	0.06	1.70	3.40	56.00	1.30	17.83	1.26	5.14	5.49	98.72
	GW1910	14	4.42	0.03	0.77	3.44	59.99	1.33	18.02	1.06	6.79	4.29	100.14



原始地幔数据引自 Sun 和 McDonough (1989)

图 6 滇东-黔西地区玄武岩代表性样品中斜长石微晶格架间隙中的隐晶质/玻璃质微量元素配分模式图

Fig.6 Primitive mantle-normalized incompatible elements patterns of the intersertal aphanitic/glassy

materials within the matrixes of microcrystal plagioclases

(C)1994-2021 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

结
析
分
尔
成
寁
ıК
觊
质
蠈
瑕
ur/
ш <u>т</u> лпо
205 T
Шт Лит
3NF
旧
患
明
꼬
KI
副能
¥
運

表 6

果

				Tal	ble 6	Trace é	lement	t comp	ositions	of gla	ss in E	meisha	un basa	lts froi	n the I	Diandor	1g-Qia	nxi are:	a				)	×10 <sup>-(</sup>
样品号	点位	Ga	Rb	$\mathbf{Sr}$	Zr	Nb	Ba	Y	La	Ce	Pr	PN	Sm	Eu	РЭ	$^{\mathrm{Tb}}$	Dy	Но	Er	Tm	Yb	Lu	Hf	Ta
	1	50.4	105	227	594	89.8	1368	62.3	113	258	31.0	130	25.2	6.75	19.6	2.76	14.0	2.32	7.05	0.78	4.79	0. 66	14.6	4.92
	5	51.7	84.7	204	620	81.7	1209	69.8	120	269	32. 0	138	25.2	6.81	19.5	2.71	15.8	2.74	7.92	0.94	6.07	0.75	15.3	4.52
	ŝ	49.9	91.9	189	596	79.6	1163	62.8	108	245	29.9	125	24.4	6.56	18.5	2. 65	14.3	2.53	7.87	0.85	4.41	0.68	13.8	4.49
	4	49.5	91.7	195	641	60.9	1195	71.4	111	256	30. 1	132	25.8	6.64	20.5	2.75	15.9	3.01	8.36	0.82	5.35	0.66	14.4	4.01
	5	51.3	88.5	218	665	79.6	1363	59.4	102	228	27.7	115	23.1	6.37	17.9	2.36	13.3	2.31	7.18	0.73	4.91	0.62	15.0	4.51
	9	43.1	76.4	189	624	71.9	1114	70.5	117	260	31.1	133	25.7	6.54	20.1	2.72	15.0	2.72	8.43	0.98	5.86	0.71	13.7	4.26
	7	42.2	83.9	184	618	68.8	1067	64.4	95	213	25.7	112	21.5	5.97	19.3	2. 63	14.6	2.44	7.38	0.75	5.04	0.75	14.7	3.81
	8	50.3	100.0	204	586	59.4	1215	68.3	106	231	27.6	121	22.0	6.05	17.2	2.52	14.1	2.52	8.48	0.83	5.35	0.62	12.5	3.40
	6	50.5	104.0	216	670	56.0	1333	70.2	109	240	28.5	127	25.0	7.06	20.5	2.69	16.0	2.87	7.78	0.83	4.90	0.75	15.3	3.49
	10	51.1	80.0	222	736	97.1	1286	65.4	108	241	28.6	122	24.0	6.70	19.5	2.47	14.5	2.69	7.50	0.82	5.62	0.80	17.7	5.91
	11	48.5	117.0	215	715	47.8	1346	76.8	110	246	29.7	129	24.6	6.55	21.0	2.77	16.7	2.98	9.15	0.97	6.93	0.83	16.6	2.90
W1910	12	43.9	86. 2	185	573	59.5	1111	60.1	89	199	24.6	105	21.8	5.27	16.5	2. 28	12.8	2.39	6.89	0.78	4.44	0.54	13.7	3.51
	13	52.8	88.3	233	621	86.0	1410	63.9	123	277	32. 2	136	26.1	6.90	20.2	2.87	14.5	2.48	7.24	0.89	3.59	0.62	15.0	4.97
	14	54.4	77.8	195	488	59.5	1256	58.8	115	252	29.3	122	23.4	6.53	16.2	2. 34	12. 9	2.28	6.51	0.70	4.87	0.58	10.3	3.45
	15	52.0	65. 0	191	470	87.1	1114	62.5	130	287	34.4	139	25.4	7.37	19.4	2.50	13.7	2.19	7.50	0.73	4.38	0. 56	11.5	4.80
	16	47.6	85.2	190	572	70.9	1230	62.7	103	230	28.5	117	22. 3	5.78	17.4	2. 32	13.7	2.57	6.90	0.91	4.78	0. 63	13.8	3.96
	17	45.9	59.3	175	535	81.1	166	67.2	122	273	32. 7	139	26.7	6.26	20.3	2. 81	15.7	2.62	7.72	0.79	5.23	0.74	13.1	4.45
	18	46.9	113.0	228	705	74.1	1327	66. 6	103	236	28.9	123	24.5	6.18	19.2	2.72	14.1	2.68	8.13	0.95	5.51	0.75	17.0	4.09
	19	49.6	83.7	208	666	85.1	1189	74.7	122	273	32. 7	134	26.0	7.12	20.9	2. 61	16.2	2.91	8.39	0.97	5.57	0.77	14.8	4.81
	20	45.8	93.6	211	069	75.6	1259	70.2	112	248	29.6	128	24.1	6.61	20.8	2.68	15.0	2.68	8.21	0.89	5.85	0.73	16.4	4.29
	21	45.0	55.2	206	676	124.0	1008	63.6	118	272	32.9	137	27.1	6.90	21.1	2.80	15.0	2.58	7.37	0.81	4.81	0.66	18.4	7.00
	22	40.8	63. 7	154	671	114.0	966	68.1	118	273	33.9	141	27.8	7.10	21.8	2. 83	16.1	2.71	7.59	0.84	5.98	0.81	18.1	6. 13
	23	52.1	66. 0	181	641	84.7	1207	71.1	128	285	34.4	143	27.9	7.20	21.4	2. 66	15.4	2.56	7.84	0.96	5.20	0. 70	16.6	4.99
	24	48.1	38. 2	156	761	83.8	915	79.7	128	289	35.0	149	28.6	7, 19	2.00	2.95	16.0	3, 38	9, 28	0.98	6 08	0.88	6 21	5.02

续表6

Та	8.97	5.20	5.04	4.59	7.15	6.91	6.65	4.03	6.20	4. 23	3.40	9.01	4.14	3.93	5.25	4.41	10.60	6.06							
H	26.3	17.6	16.2	15.5	18.8	23.7	21.9	14. 3	18.5	12.7	14.8	25.1	13. 2	11.9	14.8	14.4	31.4	18.9	18.2	20.7	4.91	4.84	4. 03	4.32	
Г	0.44	0.97	0.66	0.93	0. 58	1.06	1.09	0.81	0.56	0.51	0.90	0.68	0.61	0.58	0.43	0.60	0.57	0.80	0. 59	0.56	0.45	0.50	0.30	0. 28	
Yb	3.65	7.00	4.10	5.88	4.41	7.40	6.41	4.92	4.91	4.24	6.20	5.41	4.44	4.83	4.29	4.91	5.04	6.11	4.85	4.35	3.09	3.39	2.02	2.01	
T	0.65	1. 13	0.78	0.92	0.75	1.06	1.09	0.79	0.67	0.78	0.91	0. 83	0.76	0.66	0.74	0.76	0.88	0.92	0.69	0.78	0.45	0.51	0. 27	0.34	
E	6.35	9.94	7.08	7.33	7.17	9.62	9.13	8.30	6.02	8.05	8.38	8.62	7.38	7.35	5.85	6.60	7.00	8.93	7.27	6.65	4.13	3.70	2.94	2.56	
Ho	2.38	2.98	2.41	2.57	2.41	3.13	3.12	2.68	2.34	2.85	2.54	2.83	2.44	2.40	2.19	2.12	2.56	2.77	2.48	2.32	1.30	1.27	0.90	0.98	
Dy	13.9	15.9	14.2	13.8	14.9	16.5	16.9	14.1	13.7	15.0	13.7	16.0	13.3	13.2	12.7	12.3	14.5	15.9	14.1	13.4	6.27	6.44	5.14	5.28	
Tp	2.73	2.58	2.57	2.27	2.70	3. 02	2.84	2.43	2.82	2.78	2.39	3. 03	2.57	2.47	2.35	2.24	2.96	2.82	2.60	2.45	0 1.03	1. 02	0.86	0.92	
Cd	22. 6	19.6	19.8	17.2	20.5	21.0	21.3	18.6	19.9	19.7	17.8	21.2	18.0	18.2	17.4	16.6	21.1	19.7	19.6	16.9	6.69	6.71	6.0	6.16	
Eu	7.8	6. 38	6.58	4.80	7.35	6. 79	6.01	5.19	6.64	6.95	5.84	7.18	5.99	5.87	5.42	6.15	7.71	6.37	6.20	6.06	2.04	1.97	1.95	2.07	
Sm	29.0	24.4	25.1	20.8	27.2	26.2	24.5	20.9	25.6	26.2	20.0	28.3	22.6	24.9	23.0	21.3	29.3	27.1	25.0	21.7	98 6.91	9 6.59	38 5.68	5 6.1	
PN	162	124	132	105	142	130	137	111	141	145	102	150	111	131	127	120	155	129	134	111	26.	28.	23.	24.	
Pr	37.6	29.1	29.8	24.7	33.5	29.9	32.5	25.3	33.1	33.4	23.4	34.5	25.4	30.6	29.5	27.3	36.7	30.4	31.0	25.8	66 6.58	30 6.70	97 4.76	6 5.35	
Ce	300	246	245	210	276	252	264	210	272	283	201	279	211	260	241	222	292	252	255	210	1 52.	0 53.	7 35.	37.	
La	129.0	111.0	110.0	94.6	123.0	110.0	118.0	96.3	121.0	128.0	91.0	126.0	95.7	121.0	110.0	102.0	129.0	113.0	114.0	94.7	, 25.2	24.7	5 14.7	15.2	°(/)
Y	53.2	76.7	57.1	66.8	59.8	80.9	78.5	66.8	61.3	67.1	69.2	70.2	60.1	60.1	56.0	60.8	62.5	70.8	57.5	54.3	33.77	35	22.96	26	gwdg. de
Ba	1821	1480	2019	860	666	1122	1115	966	1963	1155	1930	1029	1553	1099	1067	1474	1442	716	2325	1813	668	683	5 132	131	I-mainz.
Nb	161.0	86.9	86.3	73.7	125.0	115.0	107.0	65.7	103.0	75.2	52.4	151.0	67.7	68.6	87.9	72.3	166.0	107.0	95.7	95.2	11.75	12.5	16.46	18.3	em. mpch
Zr	832	857	626	689	646	166	874	969	169	514	731	952	586	486	572	639	978	776	684	771	179	184	159	170	://geore
ß	156	194	152	147	182	142	160	135	151	153	161	141	130	112	115	151	188	108	159	145	7 119	342	3 95	396	M (http
Rb	39.4	32.4	46.0	20.7	10.5	26.3	23.3	19.1	47.4	24.9	53.0	21.9	39.0	26.6	28.1	35.7	28.2	14.3	56.3	48.4	45.67	47	8.58	9.2	GeoRe
五位 Ga	1 50.1	2 44.7	3 54.3	4 38.8	5 34.6	6 36.4	7 33.7	8 46.8	9 51.4	10 46.1	11 50.4	12 40.2	13 45.7	14 56.0	15 48.8	16 51.8	17 42.3	18 50.5	19 64.9	20 56.3	测值 30.77	荐值 23	测值 22.42	荐值 22	,推荐值引自
高い 「「「」」	94-2	2021	l Ch	ina /	Acad	lemi	c Joi	urna	l Ele	ectro	(21905 ) (21905 )	Publ	ishir	ng H	ouse	e. Al	l rig	hts r	eser	ved.	900 BCR-26 紫		海 WWW.cnk		松祥为玄武质玻璃 pet
<b> </b> <sup>∦</sup> _										1	14										極				注.





值得注意的是,在相同 MgO 含量情况下,滇东-黔 西地区玄武岩的 LREE,Nb、Zr 含量显著高于夏威 夷玄武岩(图3)。然而,在相同 MgO 含量情况下, 滇东-黔西地区玄武岩的 LREE,Nb、Zr 含量与其 他地区峨眉山玄武岩类似。这说明滇东-黔西地 区玄武岩 REE、Nb、Zr、Ga 等元素的相对富集是由 于大量矿物分离结晶作用造成的。岩浆演化程度 越高,LREE、Nb、Zr、Ga 等不相容元素含量越富集。 值得注意的是 HREE 和 Y 在分离结晶过程中只是 轻度富集,因此玄武岩中的 HREE 和 Y 含量通常 较低。

另外 已有研究表明 峨眉山玄武岩主要源于 地幔柱物质的部分熔融 部分程度高低也是影响岩 浆成分变化的重要因素(Xu et al., 2001; Xiao et al., 2004)。一般地幔柱较低程度的部分熔融形成 的岩浆 其 REE、Nb、Zr、Ga 等不相容元素的含量更 高(Xu et al., 2001)。由于滇东-黔西地区峨眉山 玄武岩 MgO 含量较低,并发生了橄榄石、斜方辉石、 单斜辉石、斜长石和 Fe-Ti 氧化物的分离结晶 因此 无法直接用来计算原始岩浆成分。La/Yb 和 Gd/Yb 值受分离结晶影响较小 ,可以用来评估地幔部分熔 融程度对全岩微量元素的影响。本文计算了具有 原始地幔微量元素组成的石榴子石相橄榄石地幔 发生批式熔融时熔体 La/Yb 和 Gd/Yb 的变化 結果 如图 8 所示,可见研究区峨眉山玄武岩经历了约 5%~10%(质量分数)的部分熔融,低于夏威夷玄武 岩(质量分数10%~15%的部分熔融)、而与峨眉山 大火成岩省其他地区玄武岩(质量分数约3%~25% 的部分熔融) 没有显著差别,因此部分熔融并非滇 东-黔西地区峨眉山玄武岩全岩 REE、Nb、Zr、Ga 等



数据来源同图 2。黄色曲线代表具有原始地幔微量元素组成的石 榴子石相橄榄岩地幔发生批式熔融时熔体 La/Yb 和 Gd/Yb 的变化 范围 矿物/熔体分配系数、起始熔融橄榄岩矿物含量、熔融模式引 自 Stracke 等(2003)。曲线旁边的数字代表部分熔融程度。原始地

幔 La、Yb、Gd 含量引自 Sun 和 McDonough (1989) 图 8 滇东-黔西地区峨眉山玄武岩全岩 La/Yb

和 Gd/Yb 变化

Fig.8 Variations of La/Yb vs. Gd/Yb ratios for bulk rocks of the Emeishan basalts from the Diandong–Qianxi region

不相容元素富集的主要控制因素。

### 4.2 研究区峨眉山玄武岩 Nb-Ga-REE 赋存状态

陆相喷发的玄武岩通常由斑晶和基质两部分 组成,其中斑晶矿物为岩浆在岩浆通道向上运移过 程中达到饱和的液相线矿物,大部分矿物发生结晶 分离并留在地壳内或壳/幔边界的岩浆房中,少量 矿物以斑晶形式被熔体携带至地表。基质由微米 或纳米级微晶矿物和隐晶质/玻璃质组成,是玄武 质岩浆喷出地表后冷凝过程中快速结晶的产物,它 记录了岩浆固结成岩时的物理化学条件及成岩过 程中岩浆的演化过程(陈小明等,1999)。另外,玄 武岩浆喷发后的风化蚀变作用可导致玄武岩发生 脱玻化以及形成次生矿物。如上所述,Melts 模拟计 算结果表明,峨眉山苦橄质岩浆在演化晚期没有结 晶出榍石和磷灰石,说明上述矿物在玄武质岩浆中 无法达到饱和。另外,扫描电镜观察到的榍石和磷 灰石并非斑晶矿物,而是基质中斜长石微晶格架间 隙中的微米或纳米颗粒,也说明这两种矿物在玄武 岩喷出地表之前未达到饱和。考虑到玄武岩主要 的结晶矿物橄榄石、辉石、斜长石和 Fe-Ti 氧化物中 的 Nb、Ga、Zr、REE 含量极低(Chen et al., 2017),因 此可以推断,在晚二叠纪这些不相容元素应主要赋 存于峨眉山玄武岩基质中。

本文通过扫描电镜观察及电子探针成分分析, 确认滇东-黔西地区峨眉山玄武岩的基质主要由斜 长石、单斜辉石、Fe-Ti 氧化物、磷灰石、榍石和石英 及隐晶质/玻璃质组成(图5)。其中斜长石、单斜辉 石和 Fe-Ti 氧化物为玄武岩基质的主要微晶矿物, 其体积分数占基质组成到 70%~90% 左右。磷灰 石、榍石和石英及隐晶质/玻璃质以填隙状产出于 斜长石和单斜辉石微晶格架内 其体积分数约占基 质组成的 10%~30%(图 5)。基质中的主要组成矿 物斜长石、单斜辉石和 Fe-Ti 氧化物应为玄武岩浆 喷出地表后冷凝过程中快速结晶的微晶矿物 矿物 大量结晶后的残余熔体赋存于斜长石和单斜辉石 微晶格架内 以隐晶质和玻璃质代表的这些残余熔 体以高 SiO<sub>2</sub>(51%~64%)、高 P<sub>2</sub>O<sub>5</sub>(0.3%~1.7%) 和低 MgO(0.2%~2.3%) 特征。磷灰石、榍石和石 英在这种高度演化的熔体中达到饱和,并最终结晶 出较自形的磷灰石、榍石及填隙状石英。由于喷发 速率过快 部分未来得及结晶的熔体冷凝形成隐晶 质/玻璃质。残余熔体的结晶分异程度不同会导致 其成分变化巨大。由于斜长石、单斜辉石和 Fe-Ti 氧化物仅含少量的 Nb、Ga、Zr、REE( Chen et al., 2017) ,而磷灰石富含 REE(She et al., 2016), 榍石 富含 Nb、Zr 和 REE( Colombini et al., 2011; Xu et al., 2015; 杜胜江等, 2019) 激光原位分析表明隐 晶质/玻璃质富含 Nb、Ta、Ga、Zr、Hf、REE 等元素 (表6)。例如, 晶间玻璃质的 REE 含量高达 550× 10<sup>-6</sup>~780×10<sup>-6</sup>,Nb 含量为 48×10<sup>-6</sup>~166×10<sup>-6</sup>,Zr 含量为 470×10<sup>-6</sup>~991×10<sup>-6</sup> Ga 含量为 34×10<sup>-6</sup>~65 ×10<sup>-6</sup>。因此 我们推断滇东-黔西地区峨眉山玄武 岩中的 Nb、Ga、Zr、REE 应赋存于基质中的磷灰石、 榍石及隐晶质/玻璃质中。另外,值得注意的是部 分它形榍石产出于 Fe-Ti 氧化物的周围。可能是磁 铁矿水化和氧化作用形成的次生矿物(Shau et al., 1993 ,2000)  $_{\circ}$ 

# 4.3 研究区峨眉山玄武岩风化壳对 Nb-Ga-REE 成矿的启示

在峨眉山玄武岩系顶部和宣威组第三段顶部 与上二叠统宣威组第一段之间 发育一套厚约2~10 m 的陆相风化沉积的黏土岩、高岭石黏土岩和凝灰 质黏土岩,它们富集 REE、Nb、Zr、Ga 等元素(王伟 等,2011)。前人认为这种富 Nb-Ga-REE 的高岭石 黏土岩是峨眉山大火成岩省玄武岩的风化沉积产 物(黄训华,1997;杨瑞东等,2006;张正伟等, 2010)。本次研究结果显示,研究区峨眉山玄武岩 全岩的 REE、Nb、Zr、Ga 等元素的背景值要明显高于 峨眉山大火成岩省其他地区玄武岩和夏威夷玄武 岩 这是由于本地区峨眉山玄武岩演化程度更高, 大量贫 REE、Nb、Zr、Ga 矿物(如橄榄石、辉石、斜长 石、Fe-Ti 氧化物等) 的分离结晶造成这些元素在玄 武岩中发生预富集。研究区峨眉山玄武岩的高背 景值是风化壳中 Nb-Ga-REE 富集成矿的重要基础。 另外 玄武岩喷发后的冷凝过程中辉石、斜长石、Fe-Ti 氧化物会发生快速结晶,从而导致仅占基质10% ~30%(体积分数)左右的磷灰石、榍石及隐晶质/玻 璃质高度富集 REE、Nb、Zr、Ga 等成矿元素。这些矿 物在后期风化淋滤过程中形成黏土矿物,并最终成 为宣威组底部黏土岩中 Nb-Ga-REE 的主要成矿物 质来源。

本文研究结果表明,大范围出现低 MgO、高度 演化玄武岩的地区,其 Nb-Ga-REE 的背景值应该较 高,这为 Nb-Ga-REE 富集成矿提供了物质基础。峨 眉山大火成岩省内带(如大理、丽江、攀枝花等地 区)的玄武岩 MgO 变化范围很大,既有低 MgO 的演 化岩浆,也有高 MgO 的苦橄岩,其 Nb-Ga-REE 的平 均值不高,应不具有良好的风化壳型 Nb-Ga-REE 矿 床的成矿潜力。另外,本文推测在其他具有大面积 低 MgO 玄武岩分布的地区,特别是玄武岩分布广泛 的陆内大火成岩省,应有风化壳型 Nb-Ga-REE 矿床 的成矿潜力。

## 5 结论

(1)与夏威夷玄武岩和峨眉山其他地区玄武岩相比,滇东-黔西地区峨眉山玄武岩 MgO 含量更低, 更富集 REE、Nb、Zr、Ga 等不相容元素,这与橄榄石、 辉石、斜长石和 Fe-Ti 氧化物的大量结晶有关。

(2)作为基质中主要组成矿物的斜长石、单斜 辉石和 Fe-Ti 氧化物应为玄武岩浆喷出地表后冷凝 shing House, All rights reserved. http://www.chki.net 过程中快速结晶的微晶矿物,矿物大量结晶后的残

余熔体赋存于斜长石和单斜辉石微晶格架内 ,并最 终形成磷灰石、榍石和石英及隐晶质/玻璃质。 滇 东-黔西地区峨眉山玄武岩中的 Nb、Ga、Zr、REE 应 主要赋存于基质中的磷灰石、榍石及隐晶质/玻璃 质中。

(3) 滇东-黔西地区峨眉山玄武岩的 Nb-Ga-REE 高背景值是风化壳中 Nb-Ga-REE 富集成矿的 重要物质基础。玄武岩喷发后的冷凝过程中辉石、 斜长石、Fe-Ti 氧化物发生快速结晶,从而导致体积 分数仅占基质 10%~30%的磷灰石、榍石及隐晶质/ 玻璃质高度富集 REE、Nb、Zr、Ga 等成矿元素。这些 矿物在后期风化淋滤过程中形成黏土矿物,并最终 成为宣威组底部黏土岩中 Nb-Ga-REE 的主要成矿 物质来源。

致谢: 分析测试工作得到中国科学院地球化学 研究所唐燕文、董少花和李响工程师的支持和帮 助 在此表示衷心感谢!

# 参考文献 (References):

- Chen L M , Song X Y , Hu R Z , Yu S Y , He H L , Dai Z H , She Y W , Xie W. 2017. Controls on trace-element partitioning among co-erystallizing minerals: Evidence from the Panzhihua layered intrusion, SW China. American Mineralogist , 102(5): 1006-1020
- Coffin M F, Eldholm O. 1994. Large igneous provinces: Crustal structure , dimensions , and external consequences. Reviews of Geophysics , 32(1): 1-36
- Colombini L L , Miller C F , Gualda G A R , Wooden J L , Miller J S. 2011. Sphene and zircon in the Highland Range volcanic sequence (Miocene, southern Nevada, USA): Elemental partitioning, phase relations, and influence on evolution of silicic magma. Mineralogy and Petrology, 102(1-4): 29-50
- Ghiorso M S , Sack R O. 1995. Chemical mass transfer in magmatic processes IV. A revised and internally consistent thermodynamic model for the interpolation and extrapolation of liquid-solid equilibria in magmatic systems at elevated temperatures and pressures. Contributions to Mineralogy and Petrology , 119(2-3): 197-212
- Hanski E , Kamenetsky V S , Luo Z Y , Xu Y G , Kuzmin D V. 2010. Primitive magmas in the Emeishan Large Igneous Province, southwestern China and northern Vietnam. Lithos, 119(1-2): 75-90
- Lai S C , Qin J F , Li Y F , Li S Z , Santosh M. 2012. Permian high Ti/Y basalts from the eastern part of the Emeishan Large Igneous Province, southwestern China: Petrogenesis and tectonic implications. Journal of Asian Earth Sciences , 47: 216-230
- Li J , Zhong H , Zhu W G , Bai Z J , Hu W J. 2017. Elemental and Sr-Nd isotopic geochemistry of Permian Emeishan flood basalts in
  - (Zhaotang Zhanan Province Caller Anternational Journal of uplishin district Mandelsources to crustal contamination and suffice segregation Earth Sciences , 106(2): 617-630

- Liu Y S , Hu Z C , Gao S , Günther D , Xu J , Gao C G , Chen H L. 2008. In situ analysis of major and trace elements of anhydrous minerals by LA-ICP-MS without applying an internal standard. Chemical Geology, 257(1-2): 34-43
- Luan Y , Song X Y , Chen L M , Zheng W Q , Zhang X Q , Yu S Y , She Y W, Tian X L, Ran Q Y. 2014. Key factors controlling the accumulation of the Fe-Ti oxides in the Hongge layered intrusion in the Emeishan Large Igneous Province, SW China. Ore Geology Reviews , 57: 518-538
- O'Hara M J, Herzberg C. 2002. Interpretation of trace element and isotope features of basalts: Relevance of field relations, petrology, major element data , phase equilibria , and magma chamber modeling in basalt petrogenesis. Geochimica et Cosmochimica Acta, 66(12): 2167-2191
- Qi L , Zhou M F. 2008. Platinum-group elemental and Sr-Nd-Os isotopic geochemistry of Permian Emeishan flood basalts in Guizhou Province , SW China. Chemical Geology , 248(1-2): 83-103
- Shau Y H , Peacor D R , Essene E J. 1993. Formation of magnetic singledomain magnetite in ocean ridge basalts with implications for seafloor magnetism. Science , 261( 5119): 343-345
- Shau Y H , Torii M , Horng C S , Peacor D R. 2000. Subsolidus evolution and alteration of titanomagnetite in ocean ridge basalts from Deep Sea Drilling Project/Ocean Drilling Program Hole 504B , Leg 83: Implications for the timing of magnetization. Journal of Geophysical Research: Solid Earth , 105( B10) : 23635-23649
- She Y W , Song X Y , Yu S Y , Chen L M , Zheng W Q. 2016. Apatite geochemistry of the Taihe layered intrusion , SW China: Implications for the magmatic differentiation and the origin of apatite-rich Fe-Ti oxide ores. Ore Geology Reviews, 78: 151-165
- Song X Y , Qi H W , Robinson P T , Zhou M F , Cao Z M , Chen L M. 2008. Melting of the subcontinental lithospheric mantle by the Emeishan mantle plume; evidence from the basal alkaline basalts in Dongchuan, Yunnan, Southwestern China. Lithos, 100(1-4): 93 -111
- Song X Y , Xie W , Deng Y F , Crawford A J , Zheng W Q , Zhou G F , Deng G , Cheng S L , Li J. 2011. Slab break-off and the formation of Permian mafic-ultramafic intrusions in southern margin of Central Asian Orogenic Belt, Xinjiang, NW China. Lithos, 127(1-2): 128 -143
- Stracke A , Bizimis M , Salters V J M. 2003. Recycling oceanic crust: Quantitative constraints. Geochemistry, Geophysics, Geosystems, 4 (3): 8003
- Sun S S , McDonough W F. 1989. Chemical and isotopic systematics of oceanic basalts: Implications for mantle composition and processes. In: Saunders A D , Norry M J , eds. Magmatism in the Ocean Basins. Geological Society Special Publication , 42: 313-345
- Tian H C , Yang W , Li S G , Ke S. 2017. Could sedimentary carbonates be recycled into the lower mantle? Constraints from Mg isotopic composition of Emeishan basalts. Lithos , 292-293: 250-261
- Wang C Y , Zhou M F , Qi L. 2007. Permian flood basalts and mafic intrusions in the Jinping (SW China) -Song Da (northern Vietnam)
- tion. Chemical Geology , 243( 3-4) : 317-343

- Xiao L , Xu Y G , Mei H J , Zheng Y F , He B , Pirajno F. 2004. Distinct mantle sources of low-Ti and high-Ti basalts from the western Emeishan large igneous province , SW China: Implications for plume-lithosphere interaction. Earth and Planetary Science Letters , 228(3-4): 525-546
- Xu L L , Bi X W , Hu R Z , Tang Y Y , Wang X S , Xu Y. 2015. LA-ICP– MS mineral chemistry of titanite and the geological implications for exploration of porphyry Cu deposits in the Jinshajiang-Red River alkaline igneous belt , SW China. Mineralogy and Petrology , 109(2): 181–200
- Xu Y G , Chung S L , Jahn B M , Wu G Y. 2001. Petrologic and geochemical constraints on the petrogenesis of Permian-Triassic Emeishan flood basalts in southwestern China. Lithos , 58(3-4): 145-168
- Qi L. ,Gregoire D C. 2000. Determination of trace elements in twenty six Chinese geochemistry reference materials by inductively coupled plasma-mass spectrometry. Geostandards and Geoanalytical Research , 24(1): 51-63
- 陈小明,潘燕宁,浦玉忠. 1999. 海底玄武岩的基质矿物研究. 地质 论评,45(增刊): 108-112
- 陈毓川,王瑞江.2019. 从三稀资源调查扩大到关键矿产调查是战略 性新兴产业发展的必然需要:推荐阅读《地质学报》"关键矿产" 专辑. 地质论评,65(4):915-916
- 杜胜江,温汉捷,罗重光,顾汉念,于文修,李阳,孟勇,杨季华.
   2019. 滇东-黔西地区峨眉山玄武岩富 Nb 榍石矿物学特征. 矿物学报,39(3): 253-263
- 黄训华. 1997. 威宁鹿房稀土矿地质特征及成矿作用初步分析. 贵州 地质,14(4): 328-333
- 蒋少涌,温汉捷,许成,王焰,苏慧敏,孙卫东.2019.关键金属元素

的多圈层循环与富集机理: 主要科学问题及未来研究方向. 中 国科学基金, 33(2): 112-118

- 刘廷良,魏复盛,滕恩江.1992.玄武岩和花岗岩及其发育土壤中稀 土元素背景值特点.中国环境监测,8(3):18-20
- 王登红. 2019. 关键矿产的研究意义、矿种厘定、资源属性、找矿进 展、存在问题及主攻方向. 地质学报,93(6): 1189-1209
- 王伟,杨瑞东,栾进华,黄波.2011.贵州西部玄武岩风化壳中稀土 矿成矿机理及成矿模式.四川地质学报,31(4):420-423
- 徐义刚,梅厚钧,许继峰,黄小龙,王岳军,钟孙霖.2003.峨眉山大 火成岩省中两类岩浆分异趋势及其成因.科学通报,48(4): 383-387
- 徐义刚,何斌,黄小龙,罗震宇,朱丹,马金龙,邵辉.2007.地幔柱 大辩论及如何验证地幔柱假说.地学前缘,14(2):1-9
- 徐义刚,何斌,罗震宇,刘海泉.2013.我国大火成岩省和地幔柱研 究进展与展望.矿物岩石地球化学通报,32(1):25-39
- 杨瑞东,王伟,鲍森,王强,魏怀瑞.2006.贵州赫章二叠系玄武岩 顶部稀土矿床地球化学特征.矿床地质,25(增刊):205-208
- 翟明国,吴福元,胡瑞忠,蒋少涌,李文昌,王汝成,王登红,齐涛, 秦克章,温汉捷.2019.战略性关键金属矿产资源:现状与问题. 中国科学基金,33(2):106-111
- 张云湘, 骆耀南, 杨崇喜. 1988. 攀西裂谷. 北京: 地质出版社
- 张正伟,杨晓勇,温汉捷.2010.贵州黔西地区上二叠统宣威组发现 富镓矿化层.矿物岩石地球化学通报,29(1):107-108
- 赵平,李爱民,李松涛,杨成富,赵富远,严春杰,王泽鹏,陈菊, 杨刚.2019. 黔西北玄武岩风化壳稀土地球化学特征.矿物学 报,39(4):464-473

(本文责任编辑:龚超颖;英文审校:张兴春)