2006年12月

西昆仑康西瓦西部早古生代侵入岩的岩浆混合作用

王炬川1,崔建堂12,罗乾周1,朱海平1,边小卫1,

张汉甫¹,贾忠胜¹,王 峰¹,葛双民¹

WANG Ju-chuan¹, CUI Jian-tang^{1,2}, LUO Qian-zhou¹, ZHU Hai-ping¹, BIAN Xiao-wei¹, ZHANG Han-fu¹, JIA Zhong-sheng¹, WANG Feng¹, GE Shuang-min¹

1. 陕西省地质调查院,陕西 咸阳 712000;2. 长安大学地球科学与空间学院,陕西 西安 710054

1. Shaanxi Institute of Geological Survey, Xianyang 712000, Shaanxi, China;

2. School of Earth Sciences and Space , Chang'an University , Xi'an 710054 , Shaanxi , China

关键词 :西昆仑 :康西瓦西部 ;早古生代 ;岩浆混合作用 ;壳幔作用 ;造山带

中图分类号:P588.12;P588.11⁺⁵ 文献标识码:A 文章编号:1671-2552(2006)12-1458-11

Wang J C , Cui J T , Luo Q Z , Zhu H P , Bian X W , Zhang H F , Jia Z S , Wang F , Ge S M. Magma mingling of Early Paleozoic intrusive rocks in western Kangxiwar , West Kunlun, China. *Geological Bulletin of China* , 2006 , 25(12):1458–1468

Abstract : Early Paleozoic intrusive rocks are widespread north of Sanshilifang. They may be divided into the intermediate-basic , intermediate-acid and acid types. The intermediate-basic rocks consist predominantly of pyroxene diorite. The dark-colored minerals are commonly pyroxene and plagioclase is mostly andesine. Intermediate-acid rocks are dominated by quartz diorite , which has an inhomogeneous petrofabric and in which deep-seated , dark-colored xenoliths are commonly seen. Most of these xenoliths have clear-cut boundaries with their host rocks , while a few show transitional phenomenon. Under the microscope , association of unbalanced minerals and enclosure by antiphase minerals may be observed and the features of mingling of magma are conspicuous. Acid intrusive rocks are composed mainly of medium- and coarse-grained monzogranite. They contain a small number of xenoliths , whose features are the same as intermediate-acid intrusive rocks. Intermediate-basic rocks and acid rocks represent two successive continental crustal vertical growths respectively. The first mantle differentiation and continental crustal vertical growth occurred in the study area in the Cambrian , while the second extensive intrusion of basic magma occurred during post-orogenic derooting in the West Kunlun in the Late Ordovician-Early Silurian and its heat source resulted in large-scale partial melting of lower crustal material , thus generating large amount of granitic magma and leading to the second vertical growth of continental crust.

Key words : West Kunlun ; western Kangxiwar ; Early Paleozoic ; mingling of magma ; crust-mantle action ; orogenic belt

收稿日期 2006-04-10 ;修订日期 2006-09-25

地调项目:中国地质调查局项目《1:25万康西瓦幅等4幅区域地质调查》《编号200313000003)部分成果。

作者简介:王炬川(1965-),男,高级工程师,从事区域地质调查工作。E-mail kxwxm125@sina.com

夹持于塔里木陆块和羌塘陆块之间的西昆仑造山带,一 方面由于其处于特殊的地理位置——青藏高原的北缘,强烈 的隆升所形成的巨大落差使得该区长期处于强烈的剥蚀状态,许多沉积记录和构造形迹遭到剥蚀和破坏;另一方面,由 于多期次强烈的俯冲削减,西昆仑造山带各结合带中的沉积 建造保存极不完整,给造山带的解析研究带来相当大的困 难。同时,地下深部规模巨大的岩浆岩得以大面积出露,成为 研究区域地质演化和深部地质作用不可或缺的素材。这些岩 浆作用又是该区陆壳增生的重要方式之一。以往地质考察和 近年来开展的1:25万青藏高原空白区填图,对西昆仑造山带 的构造格架、演化历程及构造-岩浆岩带的展布、衍生序列的 研究均取得了一系列重大的成果^[18],初步确立了西昆仑造山 带为一多岛洋(或多微陆块拼合)的构造格局^[7],是经历了早 古生代、晚古生代、中生代多期构造运动叠加改造的一个复合造 山带。伴随着多期构造运动,产生了多期大规模的岩浆活动,空 间上与同期(微)陆块之间的结合带有着明确的对应关系^[8]。

近年来,岩浆混合作用在地学界得到了充分的重视,由 于其能够较完善地揭示壳--幔相互作用的过程,并有助于理 解大陆地壳生长和构造演化而得到岩浆岩工作者的认可和 运用。前人对秦岭造山带、东昆仑造山带及北部兴蒙造山带 的岩浆混合作用的研究均有成功的范例^[9-11]。通过1:25万康西 瓦幅区域地质调查,在对研究区的侵入岩进行精确的侵入体



图1 西昆仑康西瓦西部三十里营房北一带地质简图

Fig.1 Geological sketch map in an area north of Sanshiliyingfang in western Kangxiwar , West Kunlun

圈闭和详细的岩石学、岩石地球化学、同位素测年等研究的 前提下,对岩体中广泛存在的深源暗色包体给予了充分的关 注。本文拟对暗色包体从岩石学、地球化学、同位素年代学等 方面进行较细致的分析,以探讨该区早古生代深部岩浆混 合、壳--幔相互作用及其与陆壳生长的关系。

1 区域地质特征和岩体的岩相学特征

研究区位于西昆仑山中段、三十里营房—康西瓦北侧, 构造上处于康西瓦断裂以北、库地-其曼于特断裂以南,属中 昆仑微陆块[•]。在1:25万康西瓦幅区调过程中,在该微陆块上 发现了一条早古生代蒙古包-普守蛇绿混杂岩带(另文发 表),将中昆仑微陆块进一步细分为中昆仑北带和中昆仑南 带2个次级微陆块(图1)。研究区内侵入岩非常发育,约占基 岩露头面积的40%~50%。依据岩石组合特征及其产出的构造 位置,将早古生代侵入岩划分为中基性、中酸性和酸性3类, 后2类侵入岩中含有较多暗色包体,特别是中酸性侵入岩中 包体含量非常丰富,是本文研究的重点对象。

1.1 中基性侵入岩

研究区内中基性岩主体以岩枝状产于蒙古包一带,面 积约125 km²,侵入于蓟县系桑株塔格岩群或长城系赛图拉 岩群的一套中深变质碎屑岩和碳酸盐岩之中,又被中酸性 岩脉动侵入。侵入界面多向外陡倾、围岩接触变质作用不 明显。

中基性侵入岩主要岩性为深灰色中细粒暗色角闪闪长岩, 其次为细粒角闪黑云石英闪长岩等,二者之间为涌动或脉动侵 入关系,露头上以小规模不规则团块状混杂在一起,变化无规 律,岩石组成不均匀。暗色角闪闪长岩呈深灰色、细粒半自 形粒状结构,块状构造。矿物粒径以0.3~1 mm为主,少数1~ 2 mm。主要矿物为斜长石(50%~53%)、角闪石(36%~38%)、黑云 母(6%~8%)、透辉石(1%)。细粒角闪黑云石英闪长岩呈绿灰色, 块状构造,细粒半自形柱状结构,矿物粒径0.6~1 mm,主要矿 物有斜长石(51%~54%)、角闪石(13%~14%)、黑云母(18%~ 20%)、石英(13%~15%)、透辉石(1%)。

中基性侵入岩的共同特征:暗色矿物(黑云母+角闪石) 含量高,一般超过30%;斜长石排号高,An=46~48,为中长石; 含有辉石(透辉石),角闪石和辉石普遍发生次闪石化。 1.2 中酸性侵入岩

中酸性侵入岩是本文研究的重点,呈带状展布于蒙古 包-普守蛇绿混杂岩带的北侧附近或康西瓦-苏巴什结合带 北侧附近。单个侵入体呈长条状、不规则枝杈状产出,岩体规 模较大,在研究区内出露面积达650 km²。岩体侵入于蓟县系 桑株塔格岩群或长城系赛图拉岩群的一套中深变质碎屑岩



图2 包体与寄主岩石的宏观关系 Fig.2 Macroscopic relation between xenoliths and their host rocks A—多数包体与围岩的界线清晰 B—少数包体与围岩呈混染关系 C—包体与围岩的界线模糊, 呈残影状产出 D—包体中见有较多的寄主岩石的长石斑晶 及碳酸盐岩之中,侵入界面多向外陡倾,与碳酸盐岩接触处 见有较明显的交代变质作用,形成透闪石化大理岩。

中酸性岩体内不均匀地含有较多的暗色包体,多呈浑圆状,大小3 cm×5 cm到15 cm×20 cm,与围岩大部分界线清晰(图2-A),少部分呈过渡关系,局部还可见包体呈残影状出现(图2-B)。露头还常见包体中含寄主岩石中的长石斑晶。 包体有集中成群出现的趋势,局部含量可达30%,包体成分为闪长质。

中酸性侵入岩的岩石组成极不均匀,岩性变化大,主体组成岩石为灰色中细粒石英闪长岩和灰色中细粒角闪 黑云母英云闪长岩,局部地段岩性为中粒角闪黑云花岗闪 长岩,各岩性单元之间无截然界线,并且岩性变化无规律。 岩石呈灰色、浅灰色、灰白色,为中细一中粒半自形粒状结构,块状构造。矿物粒径0.8~2 mm,少数2~3 mm。主要矿物有 斜长石(45%~65%)石英(10%~23%)钾长石(3%~15%)黑云 母(8%~10%)角闪石(5%~10%)。另外镜下还可见到明显的 不平衡矿物出现,如石英包裹次闪石,而次闪石中又包裹有 石英(图3-a),角闪石中包裹有细小的黑云母、石英、斜长石 颗粒(图3-b),次闪石中包裹斜长石细小晶体(图3-c)等。

中酸性侵入岩的共同特征:暗色矿物(黑云母+角闪石) 含量较低,一般小于20%;斜长石排号低,An=26~28,为更长 石;不含辉石(透辉石)。

包体岩性为细粒黑云角闪闪长岩、细粒角闪黑云英云闪长 岩,岩石呈深灰、灰绿色,细粒半自形粒状结构,块状构造,主要 矿物为斜长石(42%~54%)角闪石(8%~35%)石英(1%~22%) 黑云母(10%~15%)、纤闪石(1%~2%)、钾长石(4%~5%)、绿 帘石+黝帘石(3%~4%)。包体成分变化较大,特别是石英和 暗色矿物含量差别明显;镜下可见角闪石中包裹有粒状石 英(图3-d),岩石中大小不同的2种斜长石共生(图3-e),小 者一般0.5~0.6 mm,洁净并发育聚片双晶,大者2~3 mm,晶体 中心部分强绢云母化,双晶不清,应为不同世代的矿物。

1.3 酸性侵入岩

酸性侵入岩呈带状展布于蒙古包-普守早古生代蛇绿 构造混杂岩带的两侧附近,岩体规模巨大,在研究区内面积 达900 km²。单个侵入体呈椭圆状或水滴状产出,侵入于蓟县 系桑株塔格岩群的一套中深变质碎屑岩和碳酸盐岩之中或 长城系赛图拉岩群的一套变质碎屑岩和碳酸盐岩之中,围岩 接触变质作用不明显,侵入界面多向外陡倾。

普守西的塔什达拉岩体的中心部位存在较多的中基性 岩岩枝,呈不规则椭圆形产出,宽度超过200m。岩枝以色深、 偏基性为特征,以细粒的次闪石化黑云母闪长岩为主,其次 为中细粒次闪石化黑云石英闪长岩,露头可见前者脉动侵入 于后者之中。岩体中含有较多的石英闪长质包体,但相对于 中酸性岩,暗色包体含量明显减少,普遍不足1%。包体分布不 均,在岩体中心相对富集,向边部有减少的趋势。包体大小不 一,从5 cm×10 cm到20 cm×30 cm不等,多呈浑圆形,与围岩 界线清楚,少部分具有明显的过渡关系,露头还见到包体在



图3 早古生代中酸性侵入岩镜下岩浆混合特征素描
Fig.3 Sketch showing the microscopic features of mingling of magma of Early Paleozoic intermediate-acid rocks
a-石英包裹次闪石,次闪石又包裹有石英,b-角闪石中包裹有细小的黑云母、石英、斜长石颗粒,c-次闪石中包裹斜长石细小晶体;
d-角闪石中包裹有粒状石英,c-两种大小悬殊的斜长石共生

寄主岩石中呈残影状出现(图2--C),包体中含寄主岩石中的 长石斑晶(图2--D)。

酸性侵入岩的岩性相对均匀,主要岩性为灰白色中— 中粗粒斑状角闪黑云二长花岗岩、灰白色中粒少斑状黑云 母二长花岗岩。岩石以发育似斑状结构为特征,斑晶最大可 达40 mm。岩石呈浅灰一灰白色,中粒一中粗粒似斑状结构, 块状构造。斑晶主要为半自形钾长石,含量为5%~25%;基质 中主要成分为斜长石(25%~35%)、钾长石(10%~35%)、石英 (20%~32%)、黑云母(4%~5%)、角闪石(小于3%)。钾长石似斑 晶为半自形厚板状,洁净,格子双晶清晰,常包裹早期结晶的 细小斜长石晶体;基质中斜长石呈半自形柱状,晶体较洁净, 双晶不发育,显示钠长石律双晶和个别的卡钠复合双晶, An=24~28;钾长石呈他形粒状,部分具钠长石条纹结构,系条 纹微斜长石和微斜长石。

包体岩性为中—细粒次闪石化黑云母石英闪长岩,岩石 呈绿灰色,中细粒半自形粒状结构,块状构造。矿物粒径70% 为1~2 mm,其余为2~3 mm,主要矿物组成为斜长石(57%~58%) 黑云母(13%~14%)次闪石(10%~12%)石英(16%~17%),辉 石(1%)。岩石中次闪石呈自形短柱状,无色或很浅的绿色,个 别晶体中心残余辉石,说明次闪石由辉石变来。其他组构特 征与中酸性侵入岩中的包体组构相同。

2 岩体和包体的地球化学特征

2.1 岩石化学

各类岩石的岩石化学成分含量见表1,岩石化学特征见 表2。在SiO,对主要氧化物的哈克图(图4)上,包体、中基性岩、



中酸性岩和酸性岩随SiO₂含量增加,TFe₂O₃、MgO、CaO减少, 表现出明显的线性负相关,而Na₂O+K₂O则表现出明显的正 相关,TiO₂和Al₂O₃呈弱的负相关。图4还显示,中酸性岩与酸 性岩之间存在着一个明显的间断区,仅有少数酸性岩与中酸 性岩"混"在了一起,而中酸性岩区间内TiO₂、Al₂O₃、MgO、 Na₂O+K₂O的含量变化较大。

2.2 稀土元素

稀土元素含量及特征参数见表1。中酸性侵入岩中的包

体与中基性岩具有基本相似的稀土元素含量特征,具体表现 为ΣREE较低,普遍小于100×10⁻⁶,轻重稀土有较弱的分 馏,Eu正异常或亏损不明显,稀土元素配分曲线为向右微 倾的平滑曲线(图5中的粗线)。中酸性侵入岩表现出ΣREE 较高,普遍大于100×10⁻⁶,轻重稀土具有较明显的分馏,Eu 亏损不明显或弱亏损,稀土曲线为向右微倾的平滑曲线(图 5中的细线)。酸性侵入岩表现出ΣREE高,多数大于250× 10⁻⁶,轻重稀土有较明显的分馏,Eu亏损明显,稀土曲线为

Table 1 Major element, trace element and REE analyses of Early Paleozoic intrusive rocks

| 分类 | 包体1 | 包体2 | 包体3 | 中基 | 査光 | | | | 中酸 | 拍光 | | | | | | 酸 | Ť | | ΞŦ | | |
|---------------------------------|--------|--------|--------|--------|--------|--------|--------|--------|----------|--------|--------|--------|--------|--------|--------|--------|-------|--------|--------|--------|-------|
| 样品号 | 3506/3 | 1194/2 | 1229/2 | 3519/2 | 3505/2 | 1194/1 | 220/1 | 232/1 | 3504/5 1 | 1/6021 | 2683/1 | 1173/3 | 1173/2 | 1233/2 | 261/1 | 2222/5 | 238/1 | 1178/1 | 3507/1 | 249/1 | 256/1 |
| SiO_2 | 43.46 | 58.06 | 52.17 | 48.5 | 51.48 | 56.46 | 51.65 | 50.49 | 61.2 | 57.73 | 59.52 | 53.27 | 58.03 | 64.72 | 57.03 | 73.07 | 72.91 | 73.35 | 72.2 | 71.57 | 71.07 |
| TiO_2 | 0.68 | 0.75 | 2.34 | 0.55 | 0.31 | 0.66 | 0.86 | 0.97 | 0.49 | 0.86 | 0.82 | 1.24 | 0.8 | 0.7 | 0.86 | 0.19 | 0.36 | 0.12 | 0.3 | 0.28 | 0.29 |
| Al_2O_3 | 12.98 | 17.2 | 15.84 | 19.38 | 17.73 | 17.13 | 18.32 | 17.74 | 17.21 | 15.89 | 14.86 | 15.62 | 15.35 | 14.26 | 16.08 | 12.58 | 12.45 | 12.88 | 12.92 | 13.3 | 13.92 |
| Fe_2O_3 | 2.72 | 06.0 | 2.37 | 2.09 | 1.95 | 1.45 | 2.38 | 0.72 | 1.07 | 1.38 | 1.51 | 1.21 | 1.11 | 1.21 | 1.98 | 1.04 | 0.16 | 0.62 | 0.40 | 0.47 | 0.75 |
| FeO | 6.7 | 6.93 | 7.62 | 8.12 | 7.96 | 6.66 | 6.66 | 9.23 | 4.9 | 6.52 | 5.35 | 7.63 | 6.16 | 4.72 | 5.25 | 2.34 | 3.86 | 3.34 | 2.93 | 2.66 | 2.37 |
| MnO | 0.19 | 0.14 | 0.16 | 0.2 | 0.2 | 0.15 | 0.17 | 0.18 | 0.12 | 0.14 | 0.13 | 0.14 | 0.12 | 0.08 | 0.12 | 0.04 | 0.05 | 0.1 | 0.06 | 0.05 | 0.04 |
| MgO | 12.62 | 2.77 | 3.59 | 4.94 | 6.1 | 2.97 | 3.64 | 4.29 | 2.51 | 3.51 | 3.22 | 6.23 | 5.56 | 1.66 | 2.98 | 0.53 | 0.33 | 0.3 | 0.86 | 0.46 | 0.72 |
| CaO | 14.94 | 6.12 | 7.25 | 10.75 | 9.58 | 7.08 | 7.92 | 8.23 | 5.85 | 5.97 | 5.38 | 7.24 | 5.81 | 2.62 | 6.28 | 0.37 | 1.32 | 0.92 | 1.68 | 1.65 | 1.58 |
| Na_2O | 1.67 | 3.07 | 3.06 | 2.37 | 2.19 | 2.8 | 2.57 | 2.77 | 3.02 | 2.38 | 2.49 | 3.2 | 3.2 | 2.92 | 3.31 | 2.94 | 3.65 | 3.68 | 3.18 | 2.91 | 4.27 |
| K_2O | 0.76 | 2.14 | 2.23 | 0.48 | 0.72 | 2.11 | 2.85 | 2.35 | 1.91 | 2.9 | 3.48 | 1.03 | 1.6 | 5.12 | 4.09 | 5.65 | 3.83 | 4.4 | 4.58 | 5.1 | 3.8 |
| P_2O_5 | 0.08 | 0.14 | 66.0 | 0.09 | 0.08 | 0.17 | 0.26 | 0.24 | 0.2 | 0.32 | 0.3 | 0.24 | 0.17 | 0.15 | 0.42 | 0.02 | 0.08 | 0.04 | 0.07 | 0.08 | 0.08 |
| TFe ₂ O ₃ | 9.42 | 7.83 | 6.69 | 10.21 | 9.91 | 8.11 | 9.04 | 9.95 | 5.97 | 7.90 | 6.86 | 8.84 | 7.27 | 5.94 | 7.23 | 3.38 | 4.02 | 3.96 | 3.33 | 3.13 | 3.12 |
| $\mathrm{H_2O^+}$ | 1.98 | 1.74 | 1.98 | 1.88 | 1.66 | 1.6 | 2.52 | 1.38 | 1.2 | 1.6 | 1.98 | 2.12 | 1.4 | 1.34 | 1 | 0.96 | 0.54 | 0.5 | 0.76 | 0.52 | 0.56 |
| co_2 | 0.7 | 0.23 | 0.14 | 0.57 | 0.35 | 0.59 | 0.23 | 0.95 | 0.44 | 0.5 | 0.44 | 0.32 | 0.41 | 0.41 | 0.41 | 0.09 | 0.23 | 0.23 | 0.44 | 0.5 | 0.14 |
| LOI | 1.8 | 0.94 | 1.49 | 1.27 | 1.13 | 1.54 | 1.95 | 1.12 | 1.24 | 1.08 | 1.79 | 1.64 | 0.95 | 1.25 | 0.62 | 0.94 | 0.12 | 0.01 | 0.7 | 0.71 | 0.43 |
| Total | 101.28 | 101.13 | 101.23 | 101.19 | 101.44 | 101.37 | 101.98 | 100.66 | 101.36 | 100.78 | 101.27 | 101.13 | 100.67 | 101.15 | 100,43 | 100.76 | 99.89 | 100.49 | 101.08 | 100.26 | 00.02 |
| A/CNK | 0.42 | 0.93 | 0.77 | 0.81 | 0.81 | 0.87 | 0.84 | 0.8 | 0.97 | 0.89 | 0.84 | 0.8 | 0.87 | 1.12 | 0.76 | 1.08 | 0.99 | 1.03 | 96.0 | - | 66.0 |

| | 256/1 | 36.63 | 62,52 | 0.850 | 23.975 | 4.518 | 1,263 | 6.070 | 0.558 | 2.539 | 0.417 | 1.138 | 0.137 | 0,891 | 0.130 | 151.6 | 10.64 | 0.892 |
|--------------|--------|-------|--------|---------------|----------|--------|--------|---------------|----------|----------------|---------|--|-------|---------|---------|--------|------------------|--------|
| | 249/1 | 54,03 | 0.611 | 12.25 | 24. 8 | 8.788 | 0.647 | 7.668 | 1.305 | 7.761 | 5 P.C. | 4.703 | 0.637 | 3.967 | 0.552 | 262.7 | 8.09 | 0.258 |
| \$ | 3507/1 | 45.18 | 95.28 | 10.41 | 37.38 | 8.02 | 0.645 | 7.011 | 1,203 | 7.717 | 1.617 | 1.75 | 0.711 | 4.81 | /0//0 | 225.3 | | 0.282 |
| - HR | 1178/1 | 26152 | 49.16 | 4,788 | 16.03 | 3.2195 | 0.470 | 3,860 | 0.550 | 3,251 | 0.696 | $\frac{2}{3} \sum_{i=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{i=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{i=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{i=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{i=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{i=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{i=1}^{n} \sum_{j=1}^{n} \sum_{j=1}^$ | 0.374 | 2,804 | 0.446 | 114.6 | | 0.450 |
| | 238/1 | 66.00 | 136.6 | 14.98 | 56.48 | 9.76 | 2.284 | C(S, C) | 101 | 5.017 | 6.917 | 2.684 | 0.362 | 2,317 | 0.356 | 305.4 | 16.68 | 0.837 |
| ¥ | 2222/5 | 73.47 | 148.4 | 15.6 | 56.A | 10.67 | 0.684 | 05.0 | 1.623 | 9.392 | 1.892 | $\frac{N}{N}$ | 0.816 | 5,549 | 8.0 | 340.8 | 7.86 | 0.223 |
| | 261/1 | 43.66 | 57,43 | 10.79 | 12.33 | 9.014 | 0.978 | 8,248 | 1.320 | 7.623 | 1.172 | Ę | 0.594 | 60 6 | 0.80 | 228.4 | 0.60 | 0.374 |
| | 1233/2 | 62 | 159.0 | 10.78 | 60.12 | 61113 | 1.376 | 9.85 | 0.24 | 9.374 | 1.804 | 50 60 60 | 0.745 | 4.921 | 0.728 | 412.5 | 6123 | 0.031 |
| | 1173/2 | 1/61 | 38175 | 4.358 | 7.35 | 3,694 | 1.067 | 4.427 | 0.548 | 3.176 | 0.63 | 1.842 | 0.25 | 0.672 | 0.249 | 96.11 | 6.78 | 0.990 |
| | 6/6711 | 17.15 | 38.00 | 4,697 | 20.33 | 5.17 | 1.582 | 4,806 | 097.0 | 4.315 | 0.81 | 2.314 | 0.0 | 0201 | 0,274 | 102.7 | 20) Dij 0% | 1.0.18 |
| | 2683/1 | 53,43 | 104.5 | 11.2.4 | 5 | 7.307 | 1.83.6 | 6.030 | 0.855 | 4,462 | 0.849 | 2.11.3 | 0.337 | 2,304 | 0.93 | 7.967 | | 0.903 |
| 节 (1) | 1209/1 | 5148 | 103.5 | 11.29 | 66.11 | 7.501 | 1.676 | 6.026 | 0.902 | 4.945 | 0.965 | 3.004 | 0.406 | 2,828 | 0.4% | 236.8 | 10.8 | 0.758 |
| - 180 - H | 3504/5 | 58.9 | 0.001 | 10.65 | 37,04 | 5.894 | 1212 | 4.779 | 0.664 | 59 59 59 | 0.635 | 1.877 | 0.251 | 1.005 | 0.251 | 233.9 | 21.0 | 0.876 |
| | 232/1 | 10.64 | 64.1.7 | $\frac{1}{2}$ | 30.14 | 6.056 | 1.520 | 3446 | 0.801 | 4.583 | 0.955 | 2.867 | 0.376 | 3.56 | 0.3/8 | 4.831 | 1177 | 0.870 |
| | 220/1 | 44 15 | 87.05 | 9.814 | 37,78 | 7.5905 | 1.745 | 8.506 | 5 F. . | 6.179 | 1.208 | 3.579 | 0.5 | 93516 | 0.507 | 214.1 | 7,81 | 0.731 |
| | 1/1611 | 39.41 | 20.05 | 8.03 | 32,72 | 5.982 | 1.295 | 9.320 | 0.852 | 4.859 | 0.921 | 2.805 | 0.386 | 2,558 | 0.30 | 185.2 | 5116 | 0.747 |
| 茶型 | 3505/2 | 9.49 | 19.61 | 2.303 | 9.698 | 2.301 | 0.736 | $\frac{1}{2}$ | 0.38.0 | 2,399 | 6.515.0 | 0.00.1 | 0.235 | 21 | 0.265 | 53.36 | 3.31 | 1.08 |
| 37 구 | 3519/2 | 6,36 | 14,67 | 1.903 | 8.601 | 2.205 | 0.681 | 2.240 | 0.373 | 2.305 | 0.476 | 1.469 | 0.207 | 1.408 | 0.206 | 43.10 | 5.68 | 1.02 |
| C.(∳.) ⊡ | 1229/2 | 63.03 | 137.81 | 16.04 | 65.08 | 12:72 | 2.737 | 5 C | 1.766 | 9.392 | 1.819 | 27.5 27.5 | 0.681 | 126.15 | 0.630 | 332.8 | 8.62 | 0.748 |
| 년 (M-2 | 1194/2 | 16.89 | 36.37 | 4,489 | 18.76 | 4.522 | 0.991 | +.784 | 0.748 | 4.809 | 0.986 | 3.072 | 0.436 | 31102 | (),4')) | 40.04 | 3.23 | 0.746 |
| [₩] | 5506/3 | 4 65 | 10.51 | 1.377 | 6.233 | 1.726 | 0.544 | 1.975 | 0.377 | 2.475 | 0.517 | 1.603 | 0.232 | 1014 | 0.254 | 34.08 | 1.71 | 0.993 |
| 54 X | 法回归 | T.n | Cic | - | ΡN | Es | n E | č | - | Ð | 1 | Ŀ | Ĕ | A.V. | 3 | नन्भ द | $(Ea/Yb)_N$ | 8.00 |

续表 1

| 包体1 包休2 | 包休2 | | 包体3 | 革 | 推売 | | | | 中酸 | 垫 | | | | | | 廢 | 2 | <u>.</u> | # | | |
|--------------------------------|-------------------------|------------------|------------|------|------|--------|-------|-------|--------|--------|--------|--------|--------|--------|-------|--------|-------|----------|--------|-------|-------|
| 3506/3 1194/2 1229/2 3519/2 35 | 1194/2 1229/2 3519/2 35 | 1229/2 3519/2 35 | 3519/2 35 | 35 | 05/2 | 1194/1 | 220/1 | 232/1 | 3504/5 | 1209/1 | 2683/1 | 1173/3 | 1173/2 | 1233/2 | 261/1 | 2222/5 | 238/1 | 1178/1 | 3507/1 | 249/1 | 256/1 |
| 728 14.3 41.8 34.7 4 | 14.3 41.8 34.7 4 | 41.8 34.7 4 | 34.7 4 | 4 | 2.4 | 24 | 42.3 | 88.2 | 45.1 | 25.5 | 69.7 | 190 | 205 | 17.9 | 38.5 | 16.8 | 17.2 | 19.3 | 34.3 | 15.5 | 16.4 |
| 311.2 5.07 11.79 17.09 35 | 5.07 11.79 17.09 35 | 11.79 17.09 35. | 17.09 35 | 35. | .19 | 8.29 | 6.32 | 7.42 | 32.89 | 14.49 | 39.29 | 107.19 | 106.2 | 13.39 | 17.99 | 13.09 | 8.99 | 8.19 | 19.69 | 8.19 | 9.89 |
| 47.6 11.8 21.4 24 32 | 11.8 21.4 24 32 | 21.4 24 32 | 24 32 | 32 | .3 | 11.4 | 8.07 | 21.5 | 10.1 | 15.1 | 15.1 | 28.7 | 22.6 | 10,9 | 14.6 | 1.74 | 3.42 | 1.68 | 5.33 | 2.95 | 4.36 |
| 24.9 12.9 19.6 40.1 38 | 12.9 19.6 40.1 38 | 19.6 40.1 38 | 40.1 38 | 38 | | 14.6 | 14.4 | 30.9 | 10.6 | 15.2 | 14.9 | 21.2 | 19.1 | 11.8 | 14 | 3.28 | 8.28 | 16.0 | 4.95 | 4.3 | 5.72 |
| 112 288 704 89.3 24 | 288 704 89.3 24 | 704 89.3 240 | 89.3 240 | 240 | 0 | 629 | 730 | 604 | 1014 | 1006 | 1180 | 329 | 420 | 549 | 1675 | 423 | 536 | 154 | 289 | 442 | 792 |
| 91.8 304 485 281 22 | 304 485 281 22 | 485 281 22 | 281 22 | 22 | 00 | 415 | 382 | 317 | 588 | 386 | 44] | 405 | 343 | 134 | 508 | 56.6 | 105 | 110 | 97.4 | 85.8 | 186 |
| 49 138 126 20.6 59. | 138 126 20.6 59. | 126 20.6 59. | 20.6 59. | 59. | œ | 103 | 243 | 113 | 78.2 | 115 | 112 | 37 | 60.5 | 218 | 157 | 259 | 203 | 327 | 324 | 234 | 154 |
| 15 27.44 47.89 12.83 13.0 | 27.44 47.89 12.83 13.0 | 47.89 12.83 13.6 | 12.83 13.6 | 13.6 | | 25.26 | 23.7 | 26.5 | 17.29 | 26.54 | 22.76 | 21.23 | 16.44 | 49.12 | 24.67 | 51.17 | 38.31 | 22.09 | 45.25 | 44.38 | 10.74 |
| 65.3 144 375 35.4 38.3 | 144 375 35.4 38.3 | 375 35.4 38.3 | 35.4 38.3 | 38.3 | | 182 | 243 | 171 | 155 | 200 | 193 | 156 | 115 | 360 | 239 | 240 | 340 | 121 | 147 | 160 | 134 |
| 4.31 16.5 32.5 3.53 2.42 | 16.5 32.5 3.53 2.42 | 32.5 3.53 2.42 | 3.53 2.42 | 2.42 | | 12.7 | 20.8 | 13.8 | 14.9 | 13.7 | 17.3 | 13.1 | 8.86 | 23 | 20.8 | 16.2 | 16.3 | 20.2 | 30.9 | 11.2 | 12.6 |
| 1.58 4.96 9.42 1.03 0.98 | 4.96 9.42 1.03 0.98 | 9.42 1.03 0.98 | 1.03 0.98 | 96.0 | | 5.12 | 5.37 | 3.45 | 4.33 | 5.56 | 6.16 | 4.52 | 3.43 | 10 | 6.87 | 7.89 | 10.16 | 4.13 | 5.25 | 4.77 | 4.11 |
| 0.47 1.48 1.99 0.41 0.2 | 1.48 1.99 0.41 0.2 | 1.99 0.41 0.2 | 0.41 0.2 | 0.2 | | 0.88 | 1.49 | 0.57 | 0.85 | 0.81 | 1.47 | 1.04 | 0.71 | 1.72 | 1.88 | 1.49 | 1.4 | 3.09 | 4.48 | 1.3 | 0.69 |
| 1.65 8.03 8.43 0.14 1 | 8.03 8.43 0.14 1 | 8.43 0.14 1 | 0.14 1 | 1 | | 10.2 | 14 | 1.33 | 3.81 | 12.6 | 14.9 | 3.77 | 6.28 | 47.3 | 20.5 | 35.6 | 20.6 | 24.9 | 1.04 | 33.9 | 17.9 |
| 0.83 0.14 0.07 0.13 0.0 | 0.14 0.07 0.13 0.0 | 0.07 0.13 0.6 | 0.13 0.6 | 0.6 | | 0.21 | 0.37 | 0.04 | 1.97 | 0.07 | 0.05 | 0.08 | 0.16 | 0.42 | 0.12 | 0.54 | 0.14 | 0.88 | 0.66 | 0.17 | 0.08 |
| 0.27 0.63 0.12 1.03 0.6 | 0.63 0.12 1.03 0.6 | 0.12 1.03 0.6 | 1.03 0.6 | 0.6 | 33 | 7.41 | 0.12 | 0.08 | 0.26 | 0.68 | 0.44 | 2.34 | 4.98 | 0.49 | 0.73 | 13.7 | 0.68 | 0.31 | 0.67 | 0.6 | 0.54 |
| 349 610 4316 392 34 | 610 4316 392 34 | 4316 392 34 | 392 34 | 34 | × | 741 | 1010 | 818 | 872 | 1395 | 1308 | 1046 | 741 | 652 | 1831 | 87.2 | 349 | 174 | 305 | 349 | 349 |
| | | | : | ; | | | | : | | | | | | ; | | | | : | | | |

注:包体1—角闪闪长质包体 ;包体2—英云闪长质包体 ,测试单位为国家地质实验测试中心 ,分析方法——氧化物用X荧光光谱法 ,稀土元素用等 粒子质谱法,微量元素除Ti、P、Ba、Sr采用等离子光谱法外,其他元素采用等粒子质谱法,注量元素含量%,稀土元素和微量元素含量10-4

续表 1

| | Table 2 Comparison of the o | chemical character | istics of vario | us types of | госк |
|------|-----------------------------|-------------------------|--|------------------------------------|-----------|
| 类别 | SiO₂含量 | 基性组分含量 (FeO、MgO、CaO) | 碱性组分含量 Na ₂ O+K ₂ O | Na ₂ O/K ₂ O | 岩浆混合作用 |
| 包休1 | 显著偏低,属基性岩类 | 显著偏高 | 显著偏低 | >>1 | 浆混作用不明显 |
| 包体2 | 中等,属中酸性岩类 | 中等 | 较高 | >1 | 浆混作用明显 |
| 包木3 | 中等, 属中酸性岩类 | 中等 | 较高 | >1 | 浆混作用明显 |
| 中基性岩 | 含量稳定,偏低,属中性岩类 | 偏高 | 较低 | >>1 | 浆混作用不明显 |
| 中酸性岩 | 含量极不稳, 中等, 中酸性岩类 | 中等 | 较高 | ≥ 1 | 浆混作用明显且普遍 |
| 酸性岩 | 部分含量不稳,偏高,酸性岩类 | 偏低 | 显著偏高 | <1 | 仅少部分具浆混特征 |

表2 各类岩石的岩石化学特征对比

向右倾的V字形曲线;少数样品(图6中的虚线部分)稀土曲 线特征接近于中酸性侵入岩的稀土特征;酸性岩中包体的 稀土总量较高,轻重稀土中等分馏,Eu具弱的负异常。 2.3 微量元素

微量元素含量见表1。包体、中基性岩、中酸性岩在以 MORB标准化的蛛网图(图7)中,表现为大离子亲石元素Sr、 K、Rb、Ba、Th强烈富集,高场强元素Ta、Nb、Ce、P、Zr、Hf、Sm 相对弱富集,曲线上出现了弱的Nb、P、Ti负异常。在酸性岩和 其中的包体的蛛网图(图8)中,寄主岩石表现为大离子亲石 元素K、Rb、Ba、Th强烈富集,高场强元素Ta、Nb、Ce、Zr、Hf、 Sm相对弱富集,曲线上出现了极强的Ba、Nb、P、Ti负异常,相 对于寄主岩石,包体中的Ba、Nb、P、Ti负异常不明显。

3 岩体形成时代

研究区较系统的侵入岩研究工作为1984年由新疆第一 区域地质调查大队完成的1:100万西昆仑山康西瓦-喀喇昆 仑山河尾滩地区的地质调查成果,其依据K-Ar法(黑云母、 白云母、钾长石)年龄,将研究区侵入岩的时代划归海西— 燕山期,这一成果为以后的众多地质工作者所引用。1989— 2000年间先后有少数学者在研究区获得早古生代侵入岩的 侵入年龄(Rb-Sr、K-Ar、U-Pb法)数据^[12,13],2003年以来 开展的1:25万康西瓦幅区域地质调查工作,在三十里营 房—康西瓦北侧一带取得了大量的早古生代侵入岩的成 岩年龄,其中在酸性侵入岩3个侵入体中获得了447 Ma±1.0 Ma、430.7 Ma±2.6 Ma、443.1 Ma±2.3 Ma的年龄;1件中基性侵 入岩样品中获得521 Ma±2.5 Ma (4个点),440.5 Ma±4.6 Ma(11 个点)和2个锆石SHRIMP U-Pb年龄(另文发表)。这些精确 的成岩年龄表明研究区侵入岩的主体形成于早古生代。

4 岩浆混合作用讨论

4.1 岩浆混合的岩相学表现

三十里营房北侧早古生代侵入岩中含有大量暗色包体, 特别是中酸性侵入岩中暗色包体极为丰富。包体具有明显的 半自形粒状结构,块状构造,为典型的岩浆岩结构和构造,这 些具有岩浆成因的微粒包体被大多数学者认为是岩浆混合



Fig.7 MORB-normalized trace element patterns of xenoliths , intermediate-basic rocks and intermediate-acid rocks

成因的证据之一[14-16]。中酸性侵入岩的岩性不均匀,野外露头 可见岩石颜色及矿物含量有明显的变化,但又无截然界线, 这种现象用同源岩浆演化难以解释;包体与寄主岩石界线多 数较截然,少数呈过渡关系,部分成条带状、残影状出现;另 外包体中常常出现寄主岩石中的长石斑晶,这些特征表明基 性岩浆与酸性岩浆在塑性或半塑性状态下发生了机械混合, 并且未达到均一化。前文述及的显微结构中的不平衡矿物组 合和反相矿物包裹关系也支持这一观点。

塔什达拉酸性侵入岩中中基性岩岩枝和可见过渡边界 的暗色包体的并存,表明中基性岩浆和酸性岩浆近于同期形 成,并且在半塑性状态下发生了机械混合,2种基性岩石的出 现表明至少有2期基性岩浆贯入。

4.2 岩浆混合的地球化学特征

研究区内的中酸性侵入岩具有相同的宏观特征和岩石 组成,但其岩石化学成分含量差别较大 SiO₂含量变化于 48.5%~61.20%之间,相应的FeO、MgO、CaO、Na,O、K₂O均有



图8 包体、酸性岩的MORB标准化微量元素蛛网图

Fig.8 MORB-normalized trace element patterns of xenoliths and acid rocks



Fig.9 TFeO-MgO diagram

较明显的变化,这表明岩浆未达到充分的化学混合。在SiO₂对 氧化物的哈克图(图4)上,包体、中基性岩、中酸性岩、酸性岩 表现出良好的线性相关,其中TFe₂O₃、MgO、CaO表现出明显 的线性负相关,Na₂O+K₃O则表现出明显的正相关,TiO₂和 Al₂O₃呈弱的负相关,这种良好的线性关系可能用岩浆混合来 解释更好一些¹⁰⁷。在TFeO-MgO图解(图9)中,所有的点均落 在混合趋势线上,反映出它们曾发生过化学混合。混合后的 岩石投影点靠近基性端元一侧,表明混合岩浆岩中基性岩浆 占的比例要大于酸性岩浆。

中酸性侵入岩中的包体与中基性侵入岩具有大致相似 的稀土配分曲线特征(图5),反映二者可能具有相近的岩浆 来源;中基性侵入岩稀土元素配分曲线总体上位于中酸性侵 入岩稀土配分曲线的下方,较为平坦,Eu无明显亏损;而中酸 性侵入岩稀土配分曲线则呈右倾平滑曲线,重稀土部分与包



体的稀土曲线呈交叉状,反映二者可能有独立的岩浆源。酸 性侵入岩稀土总量较高、曲线呈典型的V字形(图6),表明岩 浆经历了明显的富Eu矿物的分离结晶作用,酸性岩中包体的 稀土总量高于寄主岩石,表明包体不是岩浆结晶分异的堆积 体^[18]。王中刚(1986)认为 δEu>0.7的侵入岩主体由基性岩浆 分异演化而来 δEu为0.7~0.3的侵入岩主要由上地壳部分熔 融而来,δEu<0.3的侵入岩则多为酸性岩浆经完全的分异结 晶作用形成的。研究区中基性岩及包体的δEu多数明显大于 0.7 ,表明它们主要为幔源岩浆分异演化而来,酸性侵入岩的 δEu则多数小于0.7 , 主体为壳源岩浆形成的中酸性侵入岩的 δEu略大于0.7 ,具有壳幔混合的痕迹。

在微量元素蛛网图(图7、图8)中,较为相似的曲线特征 表明形成包体、中基性岩、中酸性岩的岩浆演化经历了AFC 过程,从而使闪长质包体和主岩显示出某些地球化学特征上 的相似性。相对于包体和中基性岩,中酸性岩较明显地亏损 Nb、Ta、P、Ti,说明岩浆经历了含P、Ti等矿物的分离结晶作 用,还表明岩浆为地壳来源或曾受到地壳物质的强烈混染^[18]。

在La-La/Yb图解(图10)中,包体、中基性岩、中酸性岩处 在近于斜线的演化线上,与部分熔融曲线相重合,而酸性岩 则倾向于近于水平的演化曲线上,与分离结晶曲线相一致。这 一特征也反映大多数花岗岩岩浆演化以分离结晶作用为主,而 包体、中基性岩、中酸性岩则以部分熔融或岩浆混合为主。 在Sr-Rb/Sr图解(图11)上,包体、中基性岩、中酸性岩构成 了一条近水平的演化曲线,而酸性侵入岩则构成了向右陡倾的 斜线,二者具有明显不同的岩浆演化形迹,反映出这些岩石具有 不同的岩浆来源及演化历程¹⁹;另一方面,二者又有交汇之处,并 且有少数酸性岩的样品落在中酸性岩的演化线上或附近,又表 明少数酸性侵入岩与中基性侵入岩发生了岩浆混合作用。

4.3 岩浆混合与地壳生长

奥陶纪,西昆仑地区处于碰撞后构造环境,俯冲作用使 本区岩石圈加厚、拆沉,软流圈物质上涌,注入下地壳底部, 引起下地壳热异常而发生部分熔融,形成长英质岩浆。随着 幔源岩浆的不断注入,下地壳部分熔融加剧,长英质岩浆不 断熔出,混和作用开始。初始表现为基性熔浆团分散在长英 质岩浆中的物理混合,随后发生化学成分的交换^[10]。研究区中 基性、中酸性侵入岩中镁铁质微粒包体的岩石学和岩相学特 征显示,该区的岩浆混合表现为相对少量的基性岩浆注入长 英质岩浆中而产生的机械混合。从包体所代表的基性岩浆捕 获了酸性岩浆中石英、长石等矿物来看,这种岩浆混合作用 应发生在较浅部、压力较低的中深环境中,因为只有在这种 环境下,石英和长石才是花岗岩类的液相线矿物^[10]。

中基性岩同一件样品中2个年龄段的获得,也表明该岩石 经历了2期成岩过程:其中521 Ma可能代表了该区伴随着原特 提斯初期的伸展,地幔大范围上隆,分异增生造成陆壳垂向 增生的时代;而440.5 Ma、447 Ma、430.7 Ma、443.1 Ma这些年 龄段非常集中,可能是酸性侵入岩大规模形成的时期,可能与 下述过程相对应,即晚奥陶世—早志留世西昆仑地区造山后去 根过程中,地幔上涌、二次基性岩浆广泛贯入,并与酸性岩浆混 合,从而形成了该区以中酸性岩浆为主体的浆混花岗岩,加上 大量酸性侵入岩的广泛贯入,促使陆壳第二次明显增生^[10,20]。

5 结论及意义

由以上的研究可以得出如下结论。

(1)三十里营房北侧一带存在早古生代岩浆混合作用, 表现为以包体为代表的基性端元和以酸性侵入岩为代表的酸 性端元以不同比例混合而形成的中酸性侵入岩。这表明该区早 古生代存在着较为强烈的壳幔相互作用过程¹¹²¹⁴。这一成果为 进一步研究西昆仑地区早古生代深部过程提供了新的素材。

(2)三十里营房北侧,乃至整个西昆仑地区,在早古生代 存在2期明显的陆壳生长过程:早期于原特提斯初始形成时 期地幔上隆,并分异出中基性岩浆,上侵并底辟于地壳底部, 造成陆壳第一次增生;晚期发生于晚奥陶世—早志留世,西 昆仑地区造山后去根过程中,地幔上涌、二次基性岩浆广泛 贯入,并与酸性岩浆混合,从而形成了该区以中酸性岩浆为 主体的浆混花岗岩,加上大量酸性侵入岩的广泛贯入,促使 陆壳第二次明显增生。在第二次基性岩浆贯入的过程中,较 广泛地引发了第一次贯入并底辟于地壳底部的基性岩浆岩 (部分)熔融,所以在蒙古包南偏基性侵入岩中获得了早寒武 世和晚奥陶世2期锆石SHRIMP U-Pb年龄值。 (3)西昆仑造山带为多个微陆块(多岛洋□)的拼合体,各 微陆块间存在过或大或小的洋盆。然而,从现今造山带的组成 看,各微陆块的边缘建造并不十分发育,这表明陆壳侧向增生 并不明显;另一方面,壳幔多期次相互作用,引发大规模酸性岩 浆的形成,造成陆壳多期次垂向增生非常明显,因此西昆仑山 早古生代以来的陆壳生长以多期次的垂向增生为主。

致谢:本文实际材料主要来源于《1:25万康西瓦幅区域地 质调查》项目,是项目全体人员的劳动成果;在成文过程中得 到韩芳林博士、王根宝高级工程师的悉心指导;计文化博士 在文献资料方面提供了很大帮助。在此一并致谢!

参考文献:

- [1]姜春发,王宗起,李锦轶,等.中央造山带开合构造[M].北京:地质 出版社 2000.
- [2]邓万明.喀喇昆仑山—西昆仑地区基性—超基性岩初步考察[J].自 然资源学报,1989.5(3):1-11.
- [3]邓万明.西昆仑蛇绿岩研究的新进展[A].见:中国西部特提斯构造 演化及成矿作用[C].北京:电子科技出版社,1991.
- [4] 潘裕生.西昆仑山构造特征与演化[]].地质科学,1990(3) 224-232.
- [5]潘桂棠 陈智梁 李兴振 等.东特提斯组成与地质演化[M].北京 地 质出版社 2000.
- [6]丁道桂,王道轩,刘伟新,等.西昆仑造山带与盆地[M].北京:地质 出版社,1996.
- [7]肖序常,王军,苏犁,等.再论西昆仑库地蛇绿岩及其构造意义[J].地 质通报 2003 22(10):745-749.
- [8]王炬川,韩芳林,崔建堂,等.新疆于田普鲁一带早古生代花岗岩岩 石地球化学特征及构造意义[]].地质通报,2003,22(3):170-181.
- [9]王晓霞,王涛,卢欣祥,等.北秦岭老君山、秦岭梁环斑花岗岩岩浆 混合的岩相学证据及其意义[]].地质通报 2002 21(8-9) 523-529.
- [10] 谌宏伟,罗照华,莫宣学,等.东昆仑造山带岩浆混合成因花岗岩的岩浆底侵作用机制[]].中国地质,2005,32(3);386-393.
- [11]刘成东,张文秦,莫宣学,等.东昆仑约格鲁岩体暗色微粒包体特 征及成因[J].地质通报,2002,21(11),739-744.
- [12]张玉泉,谢应雯.三十里营房地区花岗岩类Rb-Sr等时年龄研究[J]. 自然资源学报,1989,4(3)222-227.
- [13]王元龙,王中刚,李向东,等.西昆仑加里东期花岗岩带的地质特征[[].矿物学报,1995,15(4):458-460.
- [14]周若.花岗岩混合作用[]].地学前缘,1994,1(1-2)87-97.
- [15]肖庆辉 邓晋福 冯大栓 等.花岗岩研究思维与方法[M].北京 地质出版社 2002.288-291.
- [16]周新民.岩浆混合作用与底侵作用[A].见:欧阳自远.世纪之交矿 物岩石地球化学的回顾与展望[C].北京 原子能出版社,1998.82-85.
- [17]赵海滨,莫宣学,任院生,等.大兴安岭北端阿乌尼地区中生代杂 岩体的岩浆混合作用[]].地质通报,2005,24(9).854-861.
- [18]赵寒冬,韩振哲,赵海滨,等.内蒙古东北部激流河花岗岩中包体的特征及成因[]].地质通报 2005,24(9) 841-847.
- [19]孙德有,吴福元,林强,等.张广才岭燕山早期白石山岩体成因与 壳幔相互作用[]].岩石学报,2001,17(2):228-233.
- [20] 邵济安 韩庆军,张履桥,等.陆壳垂向增生的两种方式:以大兴安 岭为例[1].岩石学报,1999,15(4):600-605.