西藏定结地区变质核杂岩研究

刘德民

(中国地质大学地球科学学院,湖北武汉430074)

摘 要: 喜马拉雅造山带定结地区近 EW 向展布两条变质核杂岩带:高喜马拉雅变质核杂岩带 和拉轨岗日一孜松变质核杂岩带,在研究区以拉轨岗日一孜松变质核杂岩为典型代表。该变质核 杂岩带由多个变质核杂岩体组成,各变质核杂岩体具典型的三层结构。核部由两期(加里东期和 喜山期)花岗岩和拉轨岗日群变质岩组成;拆离断层、韧性剪切带及糜棱岩带组成滑脱层;盖层由 二叠系、三叠系浅变质岩或未变质的沉积岩系组成。

关键词: 喜马拉雅造山带;伸展构造;变质核杂岩;定结地区;西藏自治区 中图分类号: P548 文献标识码: A 文章编号:100+1412(2003)0+000+05

中地壳变形在伸展体制下是以不连续韧性剪切 伸展为主,呈现为缓倾斜的网状韧性剪切与其间的 大型透镜体,在透镜体内部仍保留原有组构,其顶界 为拆离断层,中地壳结晶岩石沿断层上升变浅时可 呈现为变质核杂岩^[1]。

变质核杂岩(Metamorphic core complexes) 是深 层次区域性热隆伸展作用下形成的,是大陆伸展构 造的一种基本构造形式。一般认为是地壳水平伸展 作用下,大规模低角度正断层把处于地壳较深层次 (1015 km 以下)的古老变质岩石拖拉到地壳浅表层 次而成。因此变质核杂岩为研究中地壳伸展构造特 征提供一个窗口。其基本构造样式是:空间上呈穹 状或长垣状背斜,在平面上被未变质或浅变质盖层 环绕。由下盘核部角闪岩相至绿片岩相变质杂岩、 上盘较浅变质相或未变质盖层围岩,以及两者之间 的拆离断层及与之平行的席状糜棱岩带组成^[25]。

研究区最显著、最典型的变质核杂岩出露在拉 轨岗日一萨迦一孜松一带,即拉轨岗日一孜松变质 核杂岩带,此外高喜马拉雅也具有变质核杂岩特征。 变质核杂岩核部主要是中深变质岩和加里东期及喜 马拉雅期花岗岩。高喜马拉雅变质核杂岩虽被认为 是目前已发现的世界上最大的变质核杂岩(李德威, 1992),但此次研究工作未能找到很明显的变质核和 相应的伸展结构体系,所以本文研究以拉轨岗日-萨迦- 孜松变质核杂岩带为主。

1 高喜马拉雅变质核杂岩带

高喜马拉雅变质核杂岩带,大致沿高喜马拉雅 主脊呈 NWW-SEE 向弧形展布,其南界即基底岩系 一侧沿主边界冲断层逆冲至低喜马拉雅带的沉积浅 变质岩层之上;而北侧伸展并在盖层岩系中发育一 系列拆离断层,是一个伸展滑脱面^[69]。其伸展滑脱 带下盘为高喜马拉雅变质岩系,该岩系主要由角闪 岩相的变质岩及侵位其中的眼球状淡色花岗岩及白 云母花岗岩组成的变质杂岩;其上盘为寒武一奥陶 系沉积岩系(黄带层),该层剪切顺层平卧褶皱发育。 滑脱带上盘为浅变质岩系,而下盘变质相达角闪岩 相的深变质岩系。根据宏观露头上 S-C 组构、"o"型 残斑系、鞘褶皱以及微观尺度上的剪切组构统计分 析,该滑脱带剪切指向为上盘相对下盘向 NE 斜向 下滑^[5,10,11,12]。

高喜马拉雅带出露多期变形的元古界角闪岩相 片麻岩,并伴有喜山期浅色花岗岩。在基底岩系与 上覆特提斯沉积岩系之间呈断层接触,该断层是一 条大型基底拆离断层。基底岩系与不同时代的沉积 岩层以顺层拆离断层接触,这是基底抽出过程中近 断层的古生界强烈拆离减薄造成的。基底拆离断层 下盘是数十米厚的糜棱岩带,带内岩石已退变质到

收稿日期: 2002-06-09; 修订日期: 2002-09-27

基金项目: 国土资源部 1:25 万定结幅(H45C004003)区域地质调查项目(200013000145)资助。

作者简介:刘德民(1975),男,湖北洪湖人,现正攻读中国地质大学构造地质学博士学位,研究方向为大陆动力学。

绿片岩相。虽然有些人称其为杂 岩带,但作者经研究认为其具有变 质核杂岩的基本特点,故将其命名 为高喜马拉雅变质核杂岩带。

该变质核杂岩带滑脱带具有 如下几个特点: 滑脱带下盘为高喜 马拉雅变质岩系, 该岩系主要由角 闪岩相的变质岩及侵位其中的眼 球状淡色花岗岩及白云母花岗岩 组成的变质杂岩; 其上盘为寒武一 奥陶系沉积岩系, 该层剪切顺层平 卧褶皱发育; 滑脱带内糜棱面理产 状为 25° ∠40°, 糜棱面理上矿物拉 伸线向 NE 侧伏, 侧伏角 40°45°。

2 拉轨岗日一萨迦一孜 松变质核杂岩带



 图 1
 拉轨岗日-- 萨迦- 孜松构造略图(据李德威^[11],略有修改)

 Fig. 1
 Tectonic sketch map of Laguigangri-Sajia-Zisong area

 1. 上白垩统硅质岩、砂砾岩
 2. 下白垩统火山岩
 3. 侏罗系碎屑岩
 4. 上三叠

 统板岩、灰岩
 5. 中 下三叠统碎屑岩
 6. 石炭 二叠系灰岩、碎屑岩
 7. 前震

 旦系变质岩
 8. 花岗岩
 9. 拆离断层
 10. 逆冲断层
 11. 走滑断层

2.1 概况

拉轨岗日 -- 萨迦-- 孜松变质

核杂岩带呈 EW 向分布,位于北喜马拉雅伸展剥离 带中部的孜松一萨迦一定日。平面上表现为三叠系 内出现一系列以前震旦系拉轨岗日群片麻岩及两期 花岗岩为核的穹状背斜,它们分段出露,链状分布 (图1)。

链状"穹隆"并不是简单的褶皱, 它具有复杂的 几何结构和特征的构造型式, 包括 3 个主要组成部 分:①隆升变质核及底辟花岗岩;②环状滑脱层;③ 浅变质或未变质沉积盖层^[7,8]。具体可分为拉轨岗 日变质核杂岩、萨迦一麻加变质核杂岩及多布榨一 孜松变质核杂岩。除萨迦地区由于后期 SN 向的走 滑(正)断层作用, 该核杂岩体地表出露形状近平行 四边形外, 其他单个杂岩体多呈椭圆状平面表露。 单个岩体面积在 30150 km²之间不等。

2.2 变质核杂岩核部特征

隆升变质核杂岩是由一套前震旦系变质岩组成 的穹状背斜核,核部或核部边缘部有以岩浆底辟方 式主动侵位的加里东期和喜山期花岗岩^[7],这些花 岗岩主要是由加里东期片麻状二云二长花岗岩和喜 山期二云母花岗岩、电气石淡色花岗岩组成的复式 岩体(图 2)。核部广泛出露中晚元古代拉轨岗日群 中级变质岩,包括黑云石英片岩、片麻岩、混合岩、石 英岩和大理岩,发育眼球状糜棱岩,出现混合花岗岩 和壳源"S型"二云母花岗岩(淡色花岗岩)。拉轨岗 日变质核杂岩核部只出现了喜山期电气石淡色花岗 岩侵入,而其他核杂岩体的核部均有加里东期片麻 状二云二长花岗岩及喜山期电气石淡色花岗岩侵 入,在花岗岩周缘形成片理化带。隆升变质核杂岩 周围由角闪岩相至绿片岩相的变质幔所包覆,是圈 层状分布的石炭系、二叠系和三叠系,彼此之间以伸 展型断层接触(图 3)。由于拆离断层作用,外围的 石炭系局部缺失;由于伸展量的差异隆升变质核不 同的部位与不同时代的新地层接触。



图 2 面理化二云母花岗岩与眼球状 片麻状花岗岩的侵入接触关系

Fig. 2 Intrusive relation between foliated biotite-muscovite granite and augen gneissic granite



图 3 多布榨- 孜松构造剖面示意图(据李德威,1992) Fig. 3 Tectonic schematic profile of Duobuzha-Zisong area. T₃.上三叠统板岩 T₁₊₂.中下三叠统碎屑岩,灰岩 C-P.石炭 一二叠系灰岩 AnZ. 前震旦系变质岩 Y. 花岗岩 DF. 拆离断层

变质核杂岩核部基底结晶岩的构造变形十分强 烈,发生韧性伸展作用,后来被脆性断裂叠加改造, 早期强烈的固态流变作用形成的褶皱十分发育,具 有如下基本特征:①以平卧褶皱和倒转褶皱为主,轴 面大多数向S缓倾;②转折端显著增厚的紧闭同斜 褶皱、剪切流变褶皱、顶厚褶皱(图4)及相似褶皱普 遍发育;③绝大多数褶皱以S1作为变形面,在标志 层(如大理岩)发育的局部地区可见S0发生强烈褶 皱;④轴面劈理发育;⑤具有多尺度特征,从连续剖 面和露头到手标本、显微镜下均可见到流变褶皱;⑥ 次级褶皱发育,其形态与高级别褶皱相似;⑦塑性变 形极为强烈。



图 4 眼球状片麻状花岗岩的顶厚褶皱

Fig. 4 Axial portion thick fold in augen gneissic granite

核部拉轨岗日群灰白色花岗质眼球状片麻岩中 片麻理十分发育, 变斑晶以眼球状、透镜状长石为 主, 长石内部出现小裂纹, 由定向排列的黑云母、角 闪石、细粒石英围绕长石呈片状、带状分布。片麻岩 中长石颗粒大小不等, 一般长轴直径为 46 cm, 大者 可达 12 cm, 有些长石显示不对称的拖尾, 具有机械 旋转和韧性剪切特征。核部喜马拉雅期淡色花岗岩 新鲜岩石呈乳白色,细粒结构, 块状构造,石英含量约占35%, 长石自形程度很高,白云母和黑 云母均呈细片状,含量在5%左 右。岩体边缘片理与围岩片麻 理产状不一致。核部石英岩中 的石英具有一定程度的片理化 和糜棱岩化,石英拉长定向排 列,构成矿物拉伸线理。

2.3 滑脱层构造特征

滑脱层(滑脱带)一般由拆 离断层带、伸展韧性剪切带及相 关的糜棱岩带组成。与浅层次 热隆伸展构造相比.变质核杂岩

的拆离断层倾角比后者的拆离断层倾角小,而糜棱 岩带规模较大。滑脱带分隔强变形变质的基底与弱 变形变质的盖层,从下到上出现构造岩分带,由糜棱 岩系列过渡到碎裂岩系列。

糜棱岩带。发育于拆离断层下盘的糜棱岩带其 产状变化与拆离断层基本一致,糜棱面理与断层面 大致平行,走向上严格沿拆离断层延伸,但追踪不很 远。

碎裂岩带。由糜棱岩发生脆性破裂而成,糜棱 结构仍保存完好,碎裂岩块未发生大的旋转和位移。 沿裂隙经常充填有细小的无应变石英脉,并有轻微 的绢云母化、绿泥石化等热液蚀变。

拆离断层带具有如下特征:

(1)拆离断层沿着不同时代地层的岩性界面顺 层发育,往往是大套碳酸盐岩与碎屑岩的界面,二者 的岩石力学性质差别较大,有利于顺层滑脱。

(2)拆离断层上盘地层强烈减薄,局部地段经层 间剥离后出现构造缺失;

(3)拆离断层下盘岩石塑性变形很强,出现轴面向N倾斜的顺层掩卧褶皱、鞘褶皱和剪切带;

(4)拆离断层带内常见糜棱岩、断层角砾岩和断 层泥;

(5) 露头上表现为低角度的正断层, 倾角一般为 20°~45°。

韧性剪切带中不同程度地发育糜棱岩和糜棱面 理, 普遍具有矿物拉伸线理, 由石英拉长拔丝组成, 发育顺层掩卧褶皱和剪切流变褶皱, 局部可见鞘褶 皱, 大量出现剪切运动标志和旋转运动标志, 如旋转 碎斑系(图 5)、S-C 组构(图 6)、剪切透镜体、云母鱼、 石榴子石雪球状构造、书斜式构造等。





图 5 剪切带中旋转碎斑系

Fig. 5 Rotary porphyroclastics in shear zone



图 6 剪切带中的 S-C 组构 Fig. 6 S-C fabric in shear zone

拉轨岗日变质核杂岩的滑脱层由构造片麻岩、 糜棱岩组成了主滑脱带岩石,形状为穹状。滑脱层 上拉伸线理在穹状南北两侧的滑脱带上分别向S、向 N 倾斜,而东西两侧的拉伸线理走向近SN,呈水平 展布。若将穹状展平,分布在滑脱面上的拉伸线理 具明显的SN 向优选方位^[12, 13, 14]。根据宏观和微观 剪切组构分析表明,该伸展滑脱带剪切指向为上层 系相对下层系自南而北剪切。

2.4 变质核杂岩盖层特征

本区变质核杂岩带盖层由石炭系、二叠系、三叠 系沉积岩组成,岩石主要有大理岩、千枚岩、板岩、灰 岩及砂岩。在重要岩性界面上发育次级拆离断层, 造成地层的构造缺失和强烈减薄。如在岩体北部, 尤其是拉轨岗日变质核杂岩北部、萨迦一麻加变质 核杂岩及孜松一多布榨变质核杂岩北部大部分地区 石炭一二叠系已被剥蚀,因而三叠系直接与前震旦 纪变质岩以拆离断层接触。而拉轨岗日变质核杂岩 南部盖层由完整的石炭一二叠系沉积岩构成,该盖 层中褶叠层构造发育,褶叠层长翼较缓、短翼较陡、 总体轴面向 S 倾, 层序正常。盖层具绿片岩相变质, 其变形以挤压褶皱和纵向构造置换为特征, 以 S₁ 为 变形面的褶皱多为中常至宽缓的平行褶皱。上古生 界和三叠系经受了一定程度的塑性变形, 表现为发 育顺层板劈理和砾石压扁, 在板岩中发育对称的压 力影构造, 反映了一种垂向压扁机制。

3 结论与讨论

(1)拉轨岗日一孜松变质核杂岩带具有如下特征:①核部杂岩是构造剥离作用由地壳深部抽拉到 浅表层次的变质地质体,由前震旦系深变质岩、晚古 生代一早中生代浅变质岩及中酸性岩浆岩组成;② 杂岩核顶部有一变质滑脱带,使下盘岩石呈席状糜 棱岩化,糜棱面理与其上的基底滑脱面近于平行;③ 由拆离断层造成杂岩核的上盘沉积岩层部分或相当 大部分缺失,使杂岩核得以接近或出露地表,从而在 空间上形成宽缓的穹状或长垣状背斜;④上盘岩石 发生脆性变形,形成一系列上陡下缓的或铲状正断 层系;⑤下盘糜棱岩的剪切运动方向、低角度正断层 的运动方向以及上盘高角度正断层系所反映的区域 运动方向是一致的。

(2)变质核杂岩的发育表明喜马拉雅造山带较 深层次发生过地壳重叠、缩短、叠积、加厚并诱发了 浅层次的隆升和伸展,从而证明隆升山体与伸展存 在必然的联系。喜马拉雅造山带在本区产出的变质 核杂岩是孤立分散的,两变质核杂岩间的变形相对 微弱,而且变形构造不同于变质核杂岩尤其是其上 盘盖层的变形。但是这些孤立分散的变质核杂岩又 位于一条与造山带走向一致的狭窄带内。该带岩浆 活动强烈,区域伸展显著。故可以认为变质核杂岩 带、区域伸展带和强烈岩浆活动带密切相关。至于 单个变质核杂岩,则可能是岩浆活动带内花岗岩侵 入于中地壳引起的。从而构成了伸展背景上穹隆作 用岩浆侵入变质核杂岩三位一体。

(3)链状变质核杂岩带是在早期叠加褶皱的基础上形成的,早期褶皱作用还伴随有加里东期中酸性岩浆活动,在东部尤其显著,可能具有多期伸展和相关的褶皱作用。

(4)研究区变质核杂岩具有复杂的三层结构,各 层次又具有不同的褶皱系统、脆韧性变形系列、不同 的透镜网络系统,这使我们不得不考虑变质核杂岩 是作为一个整体发展的,还是分层发展的?如果是

5

分层发展的,那么各层的期次又是如何? 各层的发展期次与造山、伸展的时间关系又是如何? 作者在本区采集了大量测年样品,相信经测年分析,这些问题能得到一定的解释。作者认为,该区变质核杂岩可能属造山后伸展作用的产物,主要发生在山脉强烈隆伸阶段,时间应在 20 Ma后。

(5)两条变质核杂岩带平行产出,那么它们形成 是否为同期的,它们的形成是否存在一定的联系,以 及它们的形成与喜马拉雅造带的造山运动的时间关 系值得研究。

(6)后造山的伸展造成了山前平原的下沉和山 区的隆升、剥蚀,古区域热异常及热隆,盖层由于伸 展剥蚀而变薄,这些促使变质核杂岩隆升并接近地 表,最终出露地面,所以该区变质核杂岩出露地表与 古区域热异常、热隆和由此引起的区域伸展作用具 成因联系。

致谢:本文的完成得到中国地质大学西藏队全 体老师的大力支持与帮助,对此表示感谢。

参考文献:

[1] 刘和甫. 伸展构造及其反转作用[J]. 地学前缘, 1995, 2(+2):
 113-124.

- [2] 马杏垣.论伸展构造[J].地球科学,1982,(3):15-22.
- [3] Lister G S, Baldwin S L. Plutonism and the origin of metamorphic core complexes[J]. Geology, 1993, 21: 607-610.
- [4] Davis G H, Coney P J. Geologic development of the Cordilleran metamorphic core complexes[J]. Geology, 1979, 7: 120-124.
- [5] 傅昭仁,李德威,李先福,等.变质核杂岩及拆离断层的控矿构 造解析[M].武汉:中国地质大学出版社,1992.
- [6] 陈智梁, 刘宇平. 特提斯地质: 藏南拆离系[M]. 北京: 地质出版 社, 1996. 31-51.
- [7] Margaret Coleman, Klp Hodges. Evidence for Tibetan plateau uplift before 14 Myr ago from a new minimum age for east-west extension[J]. Nature, 1995, 374(2): 49-52.
- [8] Haakon Fossen. Extensional tectonics in the Caledonides: Synorogenic or postorogenic? [J]. Tectonics, 2000, 19(2): 213-224.
- [9] Edwards M A, Pecher A, Kidd W S F, et al. Southern T bet Detachment system at khula Kangri, Eastern Himalaya: A largearea, shallow detachment stretching into Bhutan? [J]. Journal of Geology, 1999, 107: 623-631.
- [10] 王根厚,周详.喜马拉雅造山带变质杂岩表露机制[J].地质力 学学报,1996,12(3):27-28.
- [11] 李德威. 喜马拉雅造山带的构造不对称演化[J]. 地球科学, 1992, 17(5): 539-540.
- [12] 王根厚,周详,曾庆高,等.西藏康马热伸展变质核杂岩构造研究[J].成都理工学院学报,1997,24(2):62-67.
- [13] 王成善,夏代洋,周详,等.雅鲁藏布江缝合带一喜马拉雅山地 质[M].北京:地质出版社,1999.
- [14] 王根厚,梁定益,刘文灿,等. 藏南海西期以来伸展运动及伸展 作用[J]. 现代地质, 2000, 14(2):133-139.

THE RESEARCH ABOUT EXTENSIONAL METAMOPHIC CORE COMPLEXES IN DINGJIE, XIZANG LIU Demin

(China University of Geosciences, Wuhan 430074, China)

Abstract: Two metamorphic core complexes zones exhibit rough East-West trending in Dingjie district in H+ malayan orogen belt, i. e. the High Himalayan metamorphic core complex zone and Laguigangri-Zisong metamorphic core complex zone. The latter consists of two metamorphic core complex bodies characterized by typical three-layer framework. The nucleus is made up of twice periods of granite and Laguigangri Group's metamorphic rocks; and detachment zone, ductile shear zone and mylonite zone form the decollement zone; the caprock is constituted by sedimentary rock series of Permian and Triassic.

Key words: Himalayan orogen belt; stretching structure; metamorphic core complex; Tibet; Dingjie area; Xizang