文章编号: 1006-6616 (2000) 01-0052-07

苏尼特左旗地区海西末—印支期构造活动特征

高德臻

(中国地质大学,北京 100083)

内蒙古苏尼特左旗地区位于华北板块与西伯利亚板块之间的兴蒙褶皱带内。70年代以来, 我国一些学者以板块理论为指导对该地区的地质构造演化,特别是南、北两大板块汇聚导致 的造山运动进行了多方面的研究并得出各自不同的认识^[1,2]。这些认识多以大区域内的宏观分 析为主。由于受到当时1:20万区调资料不足的限制,对该褶皱带的海西期构造变形的特点很少 有具体的论述,尤其是该褶皱带内几乎缺失三叠系地层,因此,迄今未见有人对印支运动在 该褶皱带内的构造形迹进行过认真地研究。

1992年至1996年,作者参加中国地质大学(北京)内蒙古区调队对苏尼特左旗3000km²范 围1:5万区调工作。研究发现,二叠纪末至三叠纪中、晚期,区内岩石和地层中的构造变形具 有长期持续发展的特点,且变形形态和变形强度又具有明显的递进变形特点。

1 区域地质概况

该区海西末—印支期构造主要展布于北纬43°40′以北地区,由 NEE 向的一系列褶皱、断 裂和韧性剪切带组成该区主体构造格架 (图1)。卷入该构造带的地层由老至新为:下元古界老 变质岩系 (Pt₁)、中元古界变质岩系 (Pt₂)和二叠系 (P)。有关的侵入岩有:花岗闪长岩 (γ_{4}^{1} 、 $\gamma_{\delta_{4}}^{3}$)、石英闪长岩与英云闪长岩、闪长辉长岩 ($\delta_{\lambda_{4}}^{3}$)等中基性杂岩,二长花岗岩 (γ_{4}^{3} 、 γ_{5}^{1} 、 γ_{5}^{2})与钾长花岗岩 ($\xi\gamma_{5}^{3}$)等。二叠纪时期侵入岩有由闪长辉长岩→花岗闪长岩→二长花岗岩 演化过程,即由中基性→中酸性→酸性的演化,而三叠纪的花岗岩 (γ_{5}^{1})为该构造带的同构 造花岗岩。

收稿日期: 1998-10-25

基金项目: 原地质矿产部1991年《用遥感方法对内蒙古苏尼特左旗等8幅图1:5万区域调查》项目

作者简介: 高德臻 (1946—), 男, 副教授, 从事区域构造、构造地质等调查研究工作。

图1 苏尼特左旗地区地质构造简图

 Fig. 1
 Geological structural sketch of Sonid left banner area

 1. 第四系; 2. 第三系玄武岩; 3. 新、老第三系; 4. 二叠系; 5. 中元古界; 6. 下元古界; 7. 燕山晚期钾长

 花岗岩; 8. 燕山早期花岗岩; 9. 印支期花岗岩; 10. 海西晚期花岗岩; 11. 海西晚期花岗闪长岩;

 12. 海西晚期中基性杂岩; 13. 海西早期闪长岩; 14. 逆断层及编号; 15. 东苏背斜;

 16. 菜园向斜; 17. 性质不明断层; 18. 韧性剪切带及编号

2 海西末—印支期褶皱构造

苏尼特左旗地区卷入海西末—印支期褶皱的地层为二叠系。依据地层的展布、两翼地层产 状可以确定该期褶皱为一系列轴向为 NEE 向的褶皱。经研究,卷入褶皱中的地层厚度和剖面 形态可以划分两个明显的递进变形序次,即第 I 和第 II 序次。

2.1 第I序次褶皱

 2.1.1 展布特点 第 I 序次褶皱构成了该区主体构造格架,即东苏背斜和菜园向斜(图1)。
 (1)东苏北斜:该背斜呈 N50°~60°E 延伸,区内长达30km 以上。北西翼由下二叠统大石 寨组、哲斯组及上二叠统林西组底部组成,沿达尔罕敖包一包尔敖包以北展布,总体倾向320°
 ~330°,倾角50°~60°。南东翼为大石寨组和哲斯组,未见林西组出露,展布于巴彦温多尔一巴 润萨拉一带,总体倾向150°~160°,倾角70°~80°。该背斜的核部除在昌特敖包及其以南地区见 有下元古界变质岩(Pt₁)外,在苏尼特左旗以东地区已被燕山期花岗岩体(γ_s²、ξγ_s³)侵入 而破坏殆尽,仅在岩体南缘有小块残留,显示在该背斜核部确有古老基底地层存在。

(2) 菜园向斜: 该向斜总体亦呈 N50°~60°E 延伸,与东苏背斜大致平行。北西翼地层与 东苏背斜南东翼地层相连,结合部发育一系列次级褶皱(第 II 序次褶皱)、高角度断层及韧性 剪切带(详见下文)。向斜南东翼仅出露哲斯组地层,展布于花推挠木一独苏曼一线。地层总体 倾向310°~340°,倾角60°~70°。向斜核部在祖勒格以东至菜园一带为哲斯组所占据,菜园以东 约5km 则被第四系覆盖(据物探推断为燕山晚期 NE 向断陷盆地)。

根据东苏背斜与菜园向斜核部地层的出露情况分析,该套褶皱枢纽具有向南西扬起、向

2.1.2 形态特征 这里以褶皱的 波长(l)和波高(h)定量地表示褶 皱的空间形态特征。

 $h \doteq l/4/\tan(\theta/2) \qquad (1)$

式中 θ 为褶皱两翼间的夹角, l, h, θ 的几何关系见图2。

东苏背斜与菜园向斜轴之间的 距离从图1可以量出为14km,即 *l*/2

≟14km。通过对褶皱两翼产状投影

统计,对部分相同序次的次级褶皱

的褶皱轴面倾角 (S_1) 及两翼间夹角 (θ) 的统计得出: S_1 为80°~90°, θ =90°±。经计算得出 $h \doteq 7$ km, $h/l \doteq 1/4$ 。

图2 褶皱要素关系图

Fig. 2 Relationship between the element of fold

从上述测量统计结果不难看出,该区海西末一印支期第 I 序次褶皱的空间形态为略向 SW 方向扬起,向 NE 方向倾伏的开阔式直立褶皱。褶皱沿轴线长度约为 30km ±,波长为 28km,为一套短轴线状褶皱。

2.2 第 II 序次褶皱

2.2.1 展布特点 第 II 序次褶皱主要展布于第 I 序次背、向斜翼部的结合部位,尤以巴润萨 拉—哈尔楚鲁特—额尔登敖包一带表现最为显著。在 NW—SE 一线宽约5km 范围内展布着一 系列背、向斜相间的褶皱系 (图3)。该套褶皱系的轴向与第 I 序次褶皱轴向一致,呈 N50°~60° E 延伸。该带的北西和南东两侧出露地层为大石寨组,中间部位为哲斯组,总体为复式向斜构 造。该褶皱系特征见表1。

			Table 1 F	eatures of th	e second foldings		
编号	名	称	北西翼产状	南东翼产状	枢纽倾向和倾伏角	轴面产状	两翼间夹角 $ heta$
\mathbf{f}_1	额尔登	敖包背斜	320°∠55°	155°∠75°	240°∠15°	328°∠79°	51°
\mathbf{f}_2	哈尔楚	鲁特背斜	320°∠65°	160°∠80°	60°(走向)	300°∠82°	40°
f_3	哈尔楚	鲁特向斜	160°∠80°	340°∠70°	245°∠3°	335°∠85°	29°
f_4	巴润萨	拉背斜	345°∠74°	155°∠65°	54°∠15°	328°∠80°	60°
f_5	巴润萨	拉向斜	145°∠70°	320°∠70°	236°∠17°	148°∠87°	48°
f_6	巴润萨	拉南东背斜	320°∠70°	155°∠75°	235°∠13°	147°∠83°	56°
f_7	沙腊格	楚鲁北向斜	155°∠65°	350°∠75°	65°∠10°	155°∠86°	55°
f ₈	沙腊格	楚鲁背斜	350°∕70°	150°∕65°	70°⁄18°	158°⁄88°	58°

表1 第Ⅱ序次褶皱特征表

1 (1 1.

图3 巴润萨拉地区地质构造简图

Fig. 3 Geological structural sketch of Barunsala area
1. 第四系; 2. 下二叠统哲斯组; 3. 燕山晚期钾长花岗岩; 4. 燕山早期花岗岩; 5. 印支期花岗岩;
6. 海西晚期花岗岩; 7. 加里东期花岗岩; 8. 背、向斜及编号; 9. 逆断层及编号; 10. 走滑断层

2.2.2 形态特征 从表1可以看出,第 II 序次褶皱的轴面近直立,枢纽倾伏角小于20°, θ 平均值为50°±。从图3可以量出 l/2=0.5km,按(1)式计算可得出 h=0.5km,故h/l=1/2。因此,第 II 序次褶皱的空间形态为枢纽略有起伏的压扁型直立褶皱,沿轴向长度一般为1~2km,波长为1km,亦为短轴褶皱系。

2.3 第 I、II 序次褶皱形成时的临界力与压缩量

在岩石力学研究中,常用一无约束构件的屈曲来表示褶皱形成时所受临界轴向载荷 (*P*) 与波长 (*l*) 之间的关系^[3],其关系式为:

$$P = BI(2\pi/l)^2 \tag{2}$$

式中 $B = E/((1-\nu^2))$,是构件的弹性模量(E)与泊松比(ν)的关系式; $l = bT^3/12$,是构件的宽(b)与厚(T)的关系式;l为发生屈曲时的波长。

该区内两不同序次褶皱的弹性模量(E)和泊松比(v)相同,但b、T、l不同。因此, b_1 、

 T_1 、 l_1 和 b_2 、 T_2 、 l_2 分别为第 I 和第 II 序次褶皱的有关参数,两序次褶皱的宽度 (*b*)可用展平的褶皱波长度表示,即 *b*=4 [(*l*/4) /sin (θ /2)] (图2),可求出 b_1 =39.5km, b_2 =2.4km, b_1 =16 b_2 。

卷入第 I 序次褶皱的地层为大石寨组(实测厚度为2700m)和哲斯组(实测厚度为1700m),总厚度 $T_1 = 4.4 \text{km}$ 。卷入第 II 序次褶皱的地层仅为哲斯组, $T_2 = 1.7 \text{km}$,故 $T_1 \doteq 2.6T_2$ 。第 I 序次褶皱的波长 $l_1 = 28 \text{km}$,第 II 序次褶皱的波长为 $l_2 = 1 \text{km}$,故 $l_1 = 28 l_2$ 。

利用 (2) 式, 第 I 序次褶皱发生时受到的临界轴向载荷 P_1 与第 II 序次褶皱发生时受到的 临界轴向载荷 p_2 之比为1/3。可见, 当介质条件不变时, 形成第 II 序次褶皱所需要的轴向载荷 较形成第 I 序次褶皱所需要的轴向载荷要大得多。另据 A. M. Johnson (1970) 引用的材料褶 皱实验表明, 同一种材料, 当轴向压缩量达到21%时, 褶皱的翼间角即可达 90° ; 而当轴向压 缩量大于40%时, 褶皱的翼间角为 $50^\circ \sim 60^\circ$ 。该结果从另一侧面证明第 II 序次褶皱形成时所承 受的轴向压缩量要较第 I 序次褶皱形成时的轴向压缩量要大得多。

在苏尼特左旗地区,如前所述,发育于二叠系地层中的两个不同序次的褶皱具有相同展 布特征且均为短轴线性褶皱束。第 II 序次褶皱处于第 I 序次褶皱之翼部,但并非同时形成,是 在第 I 序次褶皱形成之后,岩层经受同方向轴向应力持续长时间作用递进变形的结果。

2.4 褶皱时限

卷入第 I 序次褶皱之地层为整套二叠系,在西南邻区见到中、下侏罗统含煤地层不整合在 海西晚期二长花岗岩体 (?¾) 之上,其中未见与第 I 序次类似的褶皱,而 ?¾又侵入于二叠系之 中。据《内蒙古地质志》所载,在内蒙古中部燕山期构造以 NE 向的断陷盆地为主要型式,褶 皱并不发育。由此可以断定,第 I 序次褶皱的形成时间应为海西末期,第 II 序次褶皱应在海西 末期之后的印支期。

2.5 温压条件及影响深度

该区二叠系底部大石寨组呈角度不整合于早元古代片麻岩(Pt₂)之上。区内及整个内蒙古 中部二叠系主要岩性为一套浅变质的变火山岩、砂板岩及变碳酸盐岩建造^[4]。变火山岩的矿物 组合为阳起石+绿泥石+绿帘石+斜长石+钠长石,砂板岩的矿物组合为绢云母+绿泥石+ 石英,变碳酸盐岩的主要矿物组合为方解石+绢云母+绿泥石,均属低绿片岩相。因此,与海 西末—印支期褶皱构造相伴生的区域变质属于低温动力变质的低级阶段,变质程度属绢云母 一绿泥石级。温压条件为:温度325~470°C,压力0.2~0.7GPa,影响深度约为5km。

3 海西末—印支期的断裂构造

苏尼特左旗地区该期次断裂主要发育于中部及南部。依据断裂的产状、变形特点与变形 域,可以划分为两大类,即早期的高角度脆性变形与晚期的韧性变形。

3.1 早期高角度脆性断裂

区内几乎所有的 NEE 向断裂均属于此种类型。它们共同的特点是均与第 I 序次褶皱相伴 生。该类断裂的主要特征见表2。

从表2可以看出,此类断裂的走向与褶皱轴向一致且主要发育于第 I 序次褶皱的翼部。断 裂面的倾角较陡,多数在70°±,均为压剪性逆断层,由南东向北西逆冲。变形域除 F₁、F₂局部 以脆性为主兼韧性外,其余均为脆性变形。因此,该期断裂是与第 I 序次褶皱伴生并具有同一 成生机制的脆性断裂。

表2 NEE 向断裂特征表

Table 2 Features of ENE-trending faults

编号	构造位置	产状	性质	变 形 特 征	变 形 域
F_1	东苏背斜 SE 翼	160°∠65°	压剪性逆断层	劈理发育,下盘地层之层理被与断裂平行的 后期石英脉充填,靠近断裂面糜棱岩发育	韧脆性变形
F_2	东苏背斜 SE 翼	160°∠70°	压剪性逆断层	具破碎带及强烈的劈理化带。靠近断裂面发 育糜棱岩	以脆性为 主兼韧性
F_3	菜园向斜核部	165°∠70°	压剪性逆断层	发育300m 宽的密集劈理化带 (48条/m), 有 小型剪切褶皱	脆性
\mathbf{F}_4	菜园向斜核部	170°∠80°	压剪性逆断层	发育一系列劈理、片理、构造角砾岩带和断 层泥	脆性
F_5	菜园向斜 SE 翼	160°∠50°	压剪性逆断层	破碎带及蚀变构造角砾岩带	脆性

3.2 晚期韧性断裂(韧性剪切带)

晚期韧性断裂,即韧性剪切带共有3条(图1)。巴润萨拉韧性剪切带(R_1)、菜园南韧性 剪切带(R_2)和白音宝力道东韧性剪切带(R_3)。它们的特征见表3。

表3 韧性剪切带特征

Table 3 Features of ductile shear belts

编号	构造部位	规模	糜棱面理产状	性质	变 形 特 征
R_1	东苏背斜与菜 园向斜结合部	长20km 宽1~3km	160°∠70°	左行压扭	发育糜棱岩带。哲斯组砾岩砾石被压扁变形,平 均压缩量达60%。糜棱岩中发育 S-C 组构
R_2	菜园向斜 SE 翼	长 15km 宽 1~2km	170°∠60°	右行逆冲剪切	糜棱岩带中发育 S-C 组构,矿物颗粒具旋转碎 斑及动态重结晶
R_3	菜园向斜 SE 翼	长16km 宽3.3km	165°∠65°	左行剪切	剪切带中糜棱岩具分带性,石英具核幔和丝带 构造

表3列出的韧性剪切带变质相总体相当中等变质相系的高绿片岩相—低角闪岩相,局部可 达高角闪岩相,变形变质温度为394°C,围压500MPa,差应力值为78.51MPa;形成深度相当 于地下15km~20km。

韧性剪切带 R₁糜棱岩中,白云母 Ar-Ar 法年龄为198Ma。因此,韧性剪切带形成时间相当于三叠纪中晚期,即印支期。

以上对苏尼特左旗地区海西末—印支期褶皱序次、断裂分类的划分可以看出,本区褶皱 和断裂明显地相互对应,即第I序次褶皱对应于早期高角度脆性断层,而第II序次褶皱则与 晚期韧性剪切带相对应。印支期褶皱和断裂是海西末期近南北向挤压应力持续作用下递进变 形的构造形迹。

4 几点认识

(1) 在兴蒙褶皱带内虽然大面积缺失三叠系,但印支运动的构造形迹确实存在。

(2)海西末一印支期构造形迹是华北板块和西伯利亚板块长期持续挤压作用的结果,它 们是在同一构造应力场作用下形成的。构造形迹间不存在不同方位的叠加或改造,仅在变形程 度和变形域方面存在较明显的序次不同。印支期构造形迹是在海西末期构造形迹的基础上,在 相同轴向应力持续作用下递进变形的结果。

(3)本区海西—印支期强烈的构造活动是在印支期,但印支期形成的褶皱仅为压扁型直 立褶皱,区域变质作用仅为低绿片岩相。因此,该区与国外典型造山带相比,褶皱变形程度和 区域变质作用要弱得多。

(4)本区自二叠纪初期开始即为岩浆活动的活跃期,三叠纪仅见少量同构造花岗岩体的 侵入。由此看来,自二叠纪末开始的构造变形较之岩浆活动滞后了很长一段时间。

参考文献

[1] 唐克东主编.中朝板块北侧褶皱带构造演化及成矿规律 [M].北京:北京大学出版社,1992.

[2] 邵济安.中朝板块北缘中段地壳演化 [M].北京:北京大学出版社, 1991.

[3] A. M. 约翰逊 [美]. 张之立等译. 地质学中的物理过程 [M]. 北京: 科学出版社, 1983.

[4] 内蒙古自治区地质矿产局.内蒙古自治区区域地质志 [M].北京:地质出版社, 1991.

THE CHARACTERISTIC FEATURES OF LATE HERCYNIAN-INDOSINIAN TECTONIC ACTIVITIES OF THE LEFT SONID BANNER AREA, INNER MONGOL AUTONOMOUS REGION

GAO De-zhen

(China University of Geosciences, Beijing 100083, China)

Abstract: The region of Left Sonid Banner of Inner Mongolia is located in the Xing-Meng fold zone of the northern rim of the North China Plate. A comparative study of the shapes of the ENE-trending folds, the causative axial loading and the resulting shortening as well as the geometry of the faults and ductile shear zone has been made. And the strain sequence is thereby established. As a result there has been distinguished Indosinian tectonic features produced on the foundation of the late Hercynian strucures by progressive deformation under the same ensueing stress field.

Key words: Left Sonid Banner of Inner Mongolia; late Hercynian-Indosinian fold geometry; strain sequence