Vol. 30 No. 2 June, 2008

营潍断裂带走滑构造特征、演化及动力学机制

周 斌^{1,3},邓志辉¹,晁洪太²,许华明¹,杨竹转¹,肖兰喜²,王志才^{1,2},张永祥³

(1. 中国地震局地质研究所,北京 100029; 2. 山东省地震局,山东 济南 250014;

3. 山东省东营市地震局,山东东营 257000)

摘 要:营濰断裂带位于渤海湾,是郯庐大断裂的北延段。由于受早期NW 向断裂分割构造块的影 响,营潍断裂带可分为走向和构造特征有显著差异的北、中、南三段,其走滑构造特征表现的非常明 显,形成了一些特征性的伴生构造。断裂带的深部结构呈现出典型的平移断层性质,已切穿莫霍面 乃至岩石圈,成为地幔热物质上涌或基性物质上涌的通道。通过综合分析区域板块构造演化、沉积 盆地发育和岩浆活动特征,将营潍断裂发育演化历史归结为晚侏罗世-早白垩世(J₃-K₁)左行平 移期、晚白垩世-始新世(K₂-E₂)伸展拉张期和渐新世以来(E₃-Q)右行平移期三个阶段,并就 其动力学机制进行了初步的讨论。

关键词:营潍断裂带;渤海;走滑构造;构造演化;动力学机制 中图分类号: P542⁺3 文献标识码:A 文章编号:1000-0844(2008)02-0117-07

Strike-slip Tectonic Characteristics, Evolution and Dynamic Mechanism of Yingwei Fault Zone

ZHOU Bin^{1,3}, DENG Zhi-hui¹, CHAO Hong-tai², XU Hua-ming¹, YANG Zhu-zhuan¹,

XIAO Lan-xi², WANG Zhi-cai^{1,2}, CHEN Shi-jun², ZHANG Yong-xiang³

(1. Institute of Geology, Chinese Earthquake Administration, Beijing 100029, China;

2. Earthquake Administration of Shandong Province, Jinan 250014, China;

3. Earthquake Administration of Dongying City, Shandong Dongying 257000, China)

Abstract: Yingwei fault zone is the northern segment of famous Tanlu great fault system locatied in Bohai sea area. Owing to be influenced by some early faults in NW direction, Yingwei fault zone can be divided into three segments which have apparently strike-slipping tectonic characteristics and different accompanying tectonics. Typical strike-slip fault properties are presented in deep structure of Yingwei fault, where it cut deep into Moho and even the whole lithosphere, and become the surging passages for hot materials or basaltic materials from the mantle. By synthetically analyzing the structural evolution of regional plate tectonics, development of sediment basins and characteristics of magmatic activities, the evolution history of Yingwei fault is divided into three periods: the left-lateral strike-slipping period from late Jurassic to early Cretaceous ($J_3 - K_1$), extensional period from late Cretaceous to early Eocene ($K_2 - E_2$), and right-lateral strike-slipping period from Oligocene to now ($E_3 - Q$), and the dynamic mechanism for each period are discussed also.

Key words: Yingwei fault zone; Bohai sea; Strike-slipping tectonics; Structural evolution; Dynamic mechanism

收稿日期:2007-12-12

基金项目:山东省地震局博士预研基金与中国地震局地质研究所所长基金联合资助

作者简介:周 斌(1972-),男(汉族),山东沾化人,博士研究生,高级工程师,一级地震安全性评价师,主要从事地震地质、构造地质 与构造流体动力学方面的研究.

0 引言

郯庐断裂带是我国东部一条著名的深大断裂 带,对我国东部区域构造、沉积古地理、岩浆活动、矿 产分布、地震活动都有重要的控制作用。不少学者 已经对其陆上部分进行了较为深入的研究,取得了 许多重要的成果,认为走滑活动是郯庐断裂带最主 要的运动学特征,中生代以左行走滑为主,新生代转 为右行走滑^[13]。但由于资料的限制,对渤海海域该 断裂带的研究程度相对较低^[4]。郯庐断裂带总体 呈 NNE 向纵贯渤海,在海域延伸长度约400 km,称 为营口 - 潍坊断裂带(营潍断裂带)^[56]。近年来在 渤海海域实施的石油地震勘探资料证实营潍断裂带 对渤海湾盆地的形成及其盆地基底格架的构建起着 决定性的作用,同时控制了烃源岩、储集层、盖层和 圈闭的分布^[4]。渤海及其周边地区蕴藏着丰富的 油气资源,同时也是现代板内地震比较活跃的地区 之一。因此本文在吸收前人研究成果的基础上,充 分利用最新的地质、地球物理和地球化学资料,特别 是渤海海域三维地震资料,系统的研究营潍断裂带 的走滑构造特征和动力学演化机制,有利于进一步 认识营潍断裂带活动对渤海海域含油气盆地发育的 影响和科学预测各类圈闭的分布,有利于开展该区 天然地震活动性的研究。

1 营潍断裂带的基本格架和走滑构造 特征

营潍断裂带纵贯渤海,自潍北凸起向北进入莱 洲湾,穿过渤中凹陷和辽东湾东部边缘,进入下辽河 坳陷,在海域整体上呈 NNE 向展布,延伸长度约 400 km,宽约25~40 km(图1)。该断裂带平面上以



图 1 渤海海域营潍断裂带展布图(据文献[10]修改) Fig. 1 Distribution of Yingwei fault zone in Bohai sea aeras..

第2期

错列分段式形态存在,由先存主干断裂向两侧派生、 延展成断裂系统;剖面上由老到新、自下而上,断裂

数量由少变多,呈树枝状向上伸展。营潍断裂带是 一组发育很早的继承性活动断裂,对渤海前第三系

地层的控制比较明显^[7]。中生代末至新生代初,营

潍断裂带主干断裂控制了渤海海域的隆、坳结构和 沉积;新生代以来,断裂的剪切拉张活动在渤海海域

盆地发育过程中起到了重要作用[8-10]。由于受早期

北西向断裂分割构造块的影响,断裂带可分为走向 和构造特征有显著差异的北、中、南三段。南部莱州

湾段是陆上郯庐断裂带东、西两支在海域的自然延

伸,由两条相互平行的走向约 NE20°的主断裂和伴

生的近 EW 向张性、NE 向张剪性和少量 NNW 向压 剪性的破裂面组成;中部渤中段主走滑断裂走向约

NE45°,浅层发育有一系列近 EW 向的张性和 NE 向

的张剪性破裂面:北部辽东湾段主走滑断裂走向约

NE40°,主要由一系列"分支复合"的 NE 向张剪性

破裂面和一系列近 EW 向张性破裂面组成。在营潍

深大走滑断裂控制下,渤海海域渤海湾盆地中形成

了一些特征性的走滑伴生构造,如花状构造、拉分盆

地、线型地堑与地垒、牵引式褶皱、斜列的盖层正断

该段营潍断裂主断裂长且平直,比较连续,总体

层等(图1)。以下分三段分述之。

1.1 莱州湾段

上呈 NE20°方向展布,控制了黄河口凹陷、莱北低凸起、莱州湾凹陷和潍北凹陷的形成和发育。在莱州湾凹陷一带,营潍断裂分为东、西两支,断层上部近直立并几乎通达海底,表明断裂在第四纪晚期仍然活动,两侧地层均显示逆牵引现象,深部断面或陡直或倾角略缓;在黄河口凹陷一渤南凸起一带,营潍断裂表现为三个分支:推测西支从垦东凸起西侧进人渤海;中支通过 BZ34 构造群至 BZ28 - 1 潜山构造西侧;东支表现为两条平行的断裂^[11]。莱州湾段营 潍断裂具有典型的走滑构造特征;

(1) 主断裂面陡直。横跨主断裂的地震反射剖 面显示杂乱,两侧反射特征明显不同,且不同层位反 映的断距相差很大,反映了主断裂比较陡直;另外一 系列与断裂横切的地震反射剖面可以看出,沿主断 裂走向断面倾向摇摆不定。

(2)花状构造。基底主断裂与次级断裂在中、 浅层形成"Y"字型的花状构造组合,如在莱州湾凹 陷东缘沿营潍断裂东支发育的花状构造(图2)。花 状构造一般包括正花状和负花状两种类型,正花状 构造是聚敛型走滑断层派生的在压扭性应力状态中 形成的构造,而负花状构造是离散型走滑断层派生 的在张扭性应力环境中形成的构造。该段既有正花 状构造,又有负花状构造,可能是两次相反构造运动 作用叠加的结果。



图2 莱州湾段营潍断裂东支花状构造(据中海油内部资料)

Fig. 2 The flower structure in eastern branch of Yingwei fault zone in Laizhou Bay segment.

(3) 拉分盆地和挤压隆起。受营潍断裂新生代 右旋走滑活动的控制,断裂带内菱形拉分盆地和挤 压隆起相间展布,自南而北发育了潍北凹陷、莱州 湾凹陷等拉分盆地,面积一般较小(88~1 200 km²),均表现为菱形断陷形态,长宽比一般为4:3, 东西边界具有明显的走滑特征,南北向剖面表现为 北断南超的剖面结构。据研究,控制莱州湾凹陷发 育的营潍走滑断裂新生代右旋走滑约40 km,平衡 剖面法计算走滑拉分的水平伸展量约 5~7 km,伸展率 20% 左右^[12-13]。

(4)右阶斜列次级断层。在莱州湾,东支主断裂由两段右阶斜列的次级断层组成,沿断裂带不但有明显的晚第四纪断错活动,而且还发育 NNE 向晚第四纪生长褶皱,表现出明显的晚更新世晚期至全新世活动特征。主断裂走向约 NE25°左右,各次级活断层段的走向为 NE10~15°,与断裂带总体走向

119

第30卷

相差 10°左右,相当于简单剪切带内理论上次级的 压剪面,说明断裂带第四纪晚期仍然以右旋单剪变 形为特征^[14-15]。

1.2 渤中段

由于受 NW 向老断裂的影响,该段营潍断裂仅 在局部基底岩性变异带存在,大部分地段不发育。 表现为不连续的几条 NE 走向断裂,控制了渤中凹 陷、渤东低凸起、渤东凹陷、庙西凸起和庙西凹陷的 结构和充填,构成凹陷与凸起的边界。断裂延展趋 式与莱州湾段相近,但方向上不相衔接,平面位置较 辽东湾段向东偏移约40 km。地震反射剖面和钻探 资料显示:这些断裂两侧沉积厚度存在巨大差异,剖 面上有一定弯曲和倾斜,向下延伸深度不超过10~ 12 km,表现出大幅倾滑正断运动性质,走滑运动性 质不明显。值得注意的是,该段 NE 向、近 EW 向和 NW 向三组断裂相互切割,如 NE 向的 BZ34 断裂切 割了近 EW 向的垦北断裂,使之发生右旋错动,而它 和 KL-3 断裂又被近 EW 向莱北断裂左旋错动。 因此营潍断裂在该段显得不连续,有时甚至被认为 NNE 向断裂已被废弃^[6,16]。实际上营潍断裂渤中 段仍然表现出了走滑断裂的特征。

(1) 雁列式断裂和褶皱。在渤东低凸起及其南 北相邻区域走滑断裂的主位移带内及毗邻主位移带 的地方,断裂和褶皱呈雁列式排列,如 LD22 - 1 构 造西断裂、LD27 - 2 构造西断裂和 PL7 - 1 构造西断 裂,这3条断裂雁行式展布,断面倾角上陡下缓,控 制了半地堑的发育。

(2)"入"字型构造。在渤中凹陷,基底主干断裂及其分支断裂表现为"入"字型构造组合形态,西支为较大型的"入"字型构造,而东支的为一些小型的"入"字型构造。这类构造是由于主断裂两侧岩体相对水平扭动时边界条件的差异造成的。

(3)花状构造。该段花状构造十分发育,基本 上是在晚第三纪到第四纪形成,表现出了南北差异 的特点。在北部渤东低凸起表现为负花状构造,沿 凸起的两侧形成两排,而在南部渤南凸起表现为正 花状构造。这说明该段营潍断裂的晚第三纪的活动 具有分段性,在北部为张性走滑而在南部为收敛性 走滑。

(4) 浅层断层发育。渤中段浅层断层数量显著 增加,多呈近 EW 向展布于营潍断裂两侧,其断距一 般为 20~50 m,延伸长度 5~7 km。浅层断层断开 层位浅(个别断至海底);上部层位断层数量多,下 部层位断层数量少,如明化镇组断层数量是馆陶组 断层数量的两倍;越靠近郯庐断裂,晚期断裂活动越 活跃。

(5)构造破碎带。东支主断裂在渤南凸起的东 南部表现为一条 NNE 向的构造破碎带。此构造破 碎带宽约4~7 km,带内挤压、扭动及压扭现象共 生、地层揉皱、盖层及基底都有拖曳现象。断裂带两 侧地层平错现象亦很明显,地震波组反射特征差异 甚大,地层明显不能相对,这显然是走滑运动造成 的。

1.3 辽东湾段

该段营潍断裂有东西两支规模较大的基底主干 断裂,线型延伸特征清晰,总体上沿 NNE 向展布,把 辽东湾坳陷分割成辽西凹陷、辽西凸起、辽中凹陷、 辽东凸起、辽东凹陷几个 NNE 向次级构造单元。两 条走滑断裂大致平行,其内部发育有若干不同尺度 的次级走滑断裂或走滑正断层,与主断裂组成辫状 交织的复杂走滑断裂带。西支主干断裂在辽西的 中、北段断距大,基底落差大于3000 m;东支主干断 裂在北段断距规模大,中、南段断裂不活跃,仅南端 存在断距较小的断裂。新近纪以来,东支分解成沿 主断裂分布的羽状断裂系,一端收敛在主断裂位置, 另一端约呈 NE70°方向发散;西支则仅在主断裂位 置有规模很小的羽状断裂出现。该段营潍断裂走滑 构造特征主要表现在:

(1)花状构造。沿走滑断裂发育不同类型的花状构造,如辽东湾北段辽东凸起两侧的走滑断裂在 地震剖面上的反射特征,近直立的主断裂面可一直 断至第四系中,主断裂两侧发育一系列相向倾斜的 分支正断层系并构成负花状构造。分散的小分支正 断层本身亦具有走滑运动分量,它们在平面上以主 干断层为轴呈左阶斜列,并构微型地堑系。

(2) 异岩异相岩层不协调。断层走滑位移导致 断层两侧的地质体被水平错开,因而在剖面上观测 到断裂带两侧的地质界限、地震相、沉积相和地层厚 度呈不协调的对峙在一起。如过辽东湾地区营潍断 裂带的水平走滑错动造成辽东凸起两侧渐新统沙一 段和东营组地层厚度和沉积相差别非常大,断裂带 西翼的东营组厚达2300m,而其东侧的辽东凸起仅 600m,凸起两翼的地震相也有较大差异。

(3)枢纽断层。沿断裂走向不同地段其两侧断块的垂直差异活动方向常发生根本变化,显示枢纽断层的活动特点。如辽东凸起西侧的走滑断裂在辽东湾南段其两侧断块显示东升西降的差异活动,向北延伸进入辽中凹陷后则逐渐表现出西升东降的差

异活动特征。

(4)线型地堑与地垒。两条走滑断裂交织成带,它们夹持的中间断片在断裂的走滑活动中若伴随有相对升降运动分量则常形成狭长的线型地堑与地垒。地堑和地垒的平面形态呈狭长的透镜状,并沿断裂带走向呈相间串列的特征。辽东湾地区的辽东凸起亦属于走滑断裂带伴生的地垒状凸起。这些线型地堑与地垒均是由高角度正走滑断层或走滑正断层控制,局部甚至由逆走滑断层或走滑逆断层控制,它们的形成时代基本上是一致的,即渐新世至新近纪初。

(5)斜列的正断层组和盖层褶曲构造。沿走滑 断裂带发育有一系列的近 EW 向延伸,呈 NNE 向左 阶斜列的"多米诺式"正断层组。这些正断层主要 发育在盆地盖层中,且以沙河街组一段 - 东营组中 发育最多。此外,在走滑构造带内还发育有一系列 小型宽缓的盖层褶曲构造,褶曲轴向为近 SN -NNW向,在平面上呈右阶斜列。左阶斜列的正断层 组与右阶斜列的盖层褶曲都与基底断裂右旋走滑活 动有直接或间接的关系。

(6) 反转构造。沿辽东凸起发育反转构造,北 段的反转幅度较大,是营潍段基底断裂带走滑位移 的表现。LD22-1构造及其以南的辽东凸起南段表 现为典型的正反转构造,具有下凹上凸的几何学特 征,渐新统东营组及其上覆地层发育大量雁列式正 断层,说明反转作用应力主要是由营潍断裂带走滑 活动所诱导的挤压应力造成的。

2 营潍断裂带的深部结构特征

狭长的线性正磁异常带和较高的重力异常梯度 带是深断裂的主要标志,航磁和重力异常一致地反 映了营潍断裂带为穿越渤海的深大断裂的性质:磁 场上为整体呈 NNE 走向且向西略微突出的弧形线 性正磁异常带^[17],强度达 100~500 nT,宽 20~30 km;重力场特征表现为 NNE 向线性布格重力异常 梯度带,重力等值线狭长,莱州湾和辽东湾重力异常 值为 30×10⁻⁵ m/s²,渤东重力异常值高达(40~50) ×10⁻⁵ m/s²。此外,以莫氏面和康氏面深度图来看, 营潍断裂带正处于地壳厚度长条形变薄带,显然与 地幔隆起、地壳拉伸有关。利用地震层析成像技术 得到的沿北纬 38°线穿越营潍断裂带渤中段的地壳 和上地幔速度结构剖面显示^[18],该断裂切穿莫霍面 乃至岩石圈,成为地幔热物质上涌或基性物质上涌 的通道,引起壳内的速度层和壳幔界面的起伏变化。 大地电磁测深探测剖面显示,营潍断裂带在深部表 现为高阻体与低阻体之间的陡立边界,呈现为典型 的平移断层性质,浅部为伸展断层及断陷盆地所叠 加,其伸展活动控制了浅部5km以上断陷盆地的形 成^[19]。居里等温面埋深和地壳厚度两方面资料揭 示了营潍断裂的分段性和不同段落新生代以来地壳 动力学特征的差异^[20]: 渤中段,居里面最浅(13 km),地壳厚度最薄(25km),显示地壳运动以拉张 为主;辽东湾段,居里面深度 16~17 km,地壳厚度 28~30 km,显示地壳运动具有张扭性,拉张可能次 于渤中段;莱州湾段,居里面深度 20 km,地壳厚度 30~32 km,显示地壳运动具有张扭性。

3 营潍断裂带构造演化及动力学机制

研究营潍断裂的构造演化及动力学机制问题, 涉及到整个郯庐断裂带的形成演化和动力学背景, 涉及到渤海湾盆地的形成和演化,也涉及到东太平 洋板块中新生代演化的影响,因而是个十分复杂的 构造问题,目前认识分歧也较大。

通过综合分析区域板块构造演化、沉积盆地发 育和岩浆活动特征,笔者在前人研究基础 上^[23,21-25],大致将营潍断裂的构造发育演化历史归 结为三个时期,并就其动力学机制进行初步的讨论。 **3.1 左行平移期(J₄ – K₁)**

郯庐断裂带起源于印支期华北板块与华南板块 的陆 - 陆碰撞, 此后自南向北分段递进迁移生 长^[2],至少在早白垩世向北延伸穿过渤海,形成了 营潍断裂^[23-24]。石油钻探资料证实,在渤海中部蓬 莱7-1-1井和莱州湾13B5-1井均钻遇早白垩世 中基性火山岩及火山碎屑岩,是同期营潍断裂在大 规模平移活动中诱发岩浆活动的结果。在郯庐断裂 左行平移运动发生之前,中国东部处于古特提斯构 造域板块的南北汇聚和随后的陆内俯冲、前陆变形 之中,以东西向构造占主导地位。中侏罗世期间 (180 Ma),西太平洋动力学机制逐渐代替古特提斯 动力学机制,库拉-太平洋板块沿 NNW 方向向华 北板块间歇式俯冲,郯庐断裂带形成并发生左行走 滑作用。特别是到早白垩世初期(140 Ma),东亚大 陆东部伊佐奈岐板块突然改变了运动方向和速度, 以 30 cm/a 的高速向 NNW 斜向俯冲于东亚大陆之 下,致使中国东部呈现活动大陆边缘上的左旋压扭 环境,从而发生了营潍断裂左行平移及同期的岩浆 活动,并使得华北板块北缘出现了约200 km的左行 错开^[23,25]。

122

3.2 拉张期(K₂-E₂)

继早白垩世伊泽奈崎板块向 NNW 斜向俯冲于 东亚大陆下之后,从晚白垩世到古近纪早期,西太平 洋板块转为向 NW 方向俯冲于东亚大陆之下,在85 ~100 Ma 间俯冲速度猛增至233~238 km/Ma,俯 冲角由早期的10°逐渐变为约80°,中国东部大陆由 低角度斜向俯冲下的压扭转变成高角度俯冲下的伸 展,致使岩石圈上拱、地幔隆起、地壳减薄,营潍断裂 带在此背景下出现了伸展断陷,水平拉张活动和垂 直差异活动都很强烈^[26]。

3.3 右行平移期(E₃-Q)

渐新世以来的新构造期,华北平原裂陷区裂陷 作用减弱,代之热收缩和重力调整引起的区域沉降。 这时期印度板块以5 cm/a 的速度向欧亚板块强烈 俯冲碰撞,引起青藏断块区受挤压快速隆升和侧向 滑移,向 NE 推挤华北断块区的作用迅速增强。在 40~34 Ma,太平洋板块转为 NWW 向向华北板块俯 冲,使华北断块区处于东西两侧板块和断块近于相 向推挤的作用之中,出现 SWW – NEE 向挤压应力 场,且这种侧向挤压作用日益增强并成为华北地区 新近纪以来构造活动的主要动力因素^[6,17]。在此应 力场中,营潍断裂带出现明显的右旋走滑活动,并且 在走滑断裂带的转折部位派生了挤压应力,造成沿 走滑构造带花状构造和反转构造发育。

4 讨论与结论

营潍断裂在渤海湾盆地的形成和演化中起着决 定性的作用,深入地研究营潍断裂是研究渤海湾盆 地的楔机和关键。由于受早期北西向断裂分割构造 块的影响,营潍断裂带在渤海海域可分为走向和构 造特征有显著差异的北、中、南三段,其走滑构造样 式和特征表现得非常明显,形成了花状构造、拉分盆 地、线型地堑与地垒、牵引式褶皱、斜列的盖层正断 层等一些特征性的伴生构造。渤海海域在营潍断裂 带内已发现的浅层大油田基本上都分布在上述三段 不同走向断裂系统的平面转折处,显示出断裂带对 渤海浅层大油气田的控制作用。同时,营潍断裂晚 更新世以后的活动与现代地震活动性关系密切,不 同的段落对地震的控制作用均有差异。有关此两方 面的研究成果笔者将另文论述。

沿营潍断裂带既发育有代表挤压走滑环境下派 生的正花状构造、正反转构造,又发育有代表拉张走 滑环境下派生的负花状构造、负反转构造,对分析其 走滑活动的性质和时间造成一定的困难。其实,在 维普资讯 http://www.cqvip.com

同一时期同一区域剪切应力场作用下,因各构造段 走向的不同导致了局部应力场的变化,所以各段所 表现出来活动性质也不同,有的段表现为走滑挤压, 有的段表现为走滑拉张,有的段可能表现出斜向一 倾向伸展。此外,随着太平洋板块运动方向的逐步 变化,各构造段的活动方式和受力性质也在逐步发 生转变,原来表现为走滑挤压的逐步转变为走滑拉 张,原来表现为走滑拉张的逐步转变为走滑挤压,即 活动方式和构造作用性质发生了反转,导致了相反 构造性质构造的叠加。

营潍断裂分段性明显。莱州湾段和辽东湾段断 裂延展趋式相近,新构造活动期右旋走滑运动明显, 而渤中段与上两段方向上不相衔接,平面位置较辽 东湾段向东偏移约40 km。作者认为,造成营潍断 裂南、中、北三段差异性的动力学机制与渤中地区地 幔强烈上隆有关。古今纪时期,三条地幔隆起带在 渤中交会,使渤中成为地幔隆起的高点。在地幔拱 张作用下,营潍断裂渤中段被向东推出大约40 km 而变得与原延展方向的不连续。虽然营潍断裂不同 区段在不同的阶段具有很大差别,但总体上它只是 板块或块体的边界,受控于周围块体的相互作用以 及深部动力学变化过程,并不具有运动的"主动"因 素。营潍断裂的活动与周围的沉积盆地以及岩浆作 用的阶段性演化,是在统一的动力学体制下的不同 表现形式。通过综合分析区域板块构造演化、沉积 盆地发育和岩浆活动特征,笔者将营潍断裂发育演 化历史归结为晚侏罗世 - 早白垩世(J₃ - K₁)左行平 移期、晚白垩世-始新世伸展拉张期(K,-E,)和渐 新世以来右行平移期(E,-Q)三个阶段。

[参考文献]

- [1] 国家地震局地质研究所. 郑庐断裂[M]、北京:地震出版社, 1987:83-116,189-216.
- [2] 王小凤,李中坚,陈柏林,等. 郑庐断裂带[M]. 北京:地质出版社,2000:1-11,349-351.
- [3] Xu Jiawei, Zhu Guang. Tectionic Moels of the TanLu Fault Zone, Eastern China[J]. International Geology Review, 1994, 36: 771 ~784.
- [4] 葛建党. 郑庐断裂带在渤中凹陷的构造特征与油气成藏的关系[J]. 海洋石油,2001,(总107):14-20.
- [5] 陆克政,漆家福,戴俊生,等. 渤海湾新生代含油气盆地构造模式[M].北京;地质出版社,1997;1-30.
- [6] 徐杰,宋长青,高占武.营口一潍坊断裂带新生代活动的特征 [J].地震地质,1999,21(4);289-300.
- [7] 龚再升,蔡东升,张功成. 郑庐断裂对渤海海域东部油气成藏的控制作用[J]. 石油学报,2007,28(4):1-9.

123

第2期

周 斌等:营潍断裂带走滑构造特征、演化及动力学机制

- [8] 童崇光.中国东部中新生代裂谷系[J].石油学报,1980,1
 (1):19-26.
- [9] Ye Hong, Zhang Botao, Mao Fengying. The Cenozoic tectonic evolution of the Great North China: two types of rifting and crustal necking in the Great North China and their tectonic implications [J]. Tectonophysics, 1987, 133: 217-777.
- [10] 邓起东, 闵伟, 晁洪太, 等. 渤海地区新生代构造与地震活动
 [A] // 卢演涛, 高维明, 陈国星, 等主编. 新构造与环境[C].
 北京: 地震出版社, 2001:218-233.
- [11] 王国纯. 郑庐断裂与渤海海域反转构造及花状构造[J]. 中 国海上油气(地质),1998,12(5):289-295.
- [12] 蔡东升,罗毓晖,姚长华. 渤海莱州湾走滑拉分凹陷的构造研 究及其石油勘探意义[J]. 石油学报,2001,22(2):19-24.
- [13] 孙景耀,刘松,王世民,等. 构造活动对莱州湾凹陷油气成藏 的影响[J]. 中国海上油气,2006,18(5):300-303.
- [14] 王志才,邓起东,杜宪宋,等.莱州湾海域郊庐断裂带活断层 探测[J].地震学报,2006,28(5):494-502.
- [15] 胡政. 郑庐断裂莱州湾段构造特征[J]. 西北地震学报, 1993,15(1):75-81.
- [16] 高祥林. 渤海中部郯庐断裂带的近期活动与渤海新近纪新生 断裂[J]. 地质科学,2006,41(2): 355-364.
- [17] 周斌,张英凯,李继训. 渤海及邻区地震地质、地球物理场和 地震活动特征[J]. 西北地震学报,2000,22(3):333-337.

- [18] 张岭,刘劲松,都天姚,等. 渤海湾盆地及其邻域地区地壳与 上地幔层析成像[J]. 中国科学 D 辑:地球科学,2007,37 (11):1444-1455.
- [19] 宋国奇. 郑庐断裂带渤海段的深部构造与动力学意义[J]. 合肥工业大学学报(自然科学版),2007,30(6):663-667.
- [20] 刘光夏,赵文俊,张先. 郑庐断裂带渤海段的深部构造特征-地壳厚度和居里面的研究结果[J]. 长春地质学院学报, 1996,26(4):388-391.
- [21] 万天丰,朱鸿. 郑庐断裂带的最大左行走滑断距及其形成时 期[J]. 高校地质学报,1996,2(1):14-27.
- [22] Yin A, Nie S Y. An indendation model for the North and South China collision and the development of the Tan - Lu and Honam fault system, eastern ASIA[J]. Tectonics, 1993, 12(4): 801-813.
- [23] 朱光,王勇生,牛漫兰,等. 郑庐断裂带的同造山运动[J]. 地 学前缘,2004,11(3):169-182.
- [24] Zhu G, Wang Y S, Liu G S, et al. 40Ar/39Ar dating of strikeslip motion on the TanLu fault zone. East China[J]. Journal of Structural Geology, 2005. 27(8): 1379-1398.
- [25] 朱光,刘国生,牛漫兰,等. 郯庐断裂带的平移运动与成因[J]. 地质通报,2003,22(3):200-206.
- [26] 朱光,王道轩,刘国生,等. 郯庐断裂带的伸展活动及其动力 学背景[J]. 地质科学,2001,36(3):269-278.

(上接106页)

- [9] Allen R. Automatic phase pickers their present use and future prospects[J]. Bull. Seism. Soc. Am., 1982, 72:225-242.
- [10] McEvilly T, Majer E. ASP: A Automated Seismic Processor For Microearthquake Networks [J]. Bull. Seism. Soc. Am., 1982, 72(1):303-325.
- Baer M, Kradolfer U. An Automatic Phase Picker For Local And Teleseismic Events[J]. Bull. Seism. Soc. Am., 1987,77(4): 1437-1445.
- [12] Earle P, Shearer P. Characterization of global seismogram using an automatic - picking algorithm [J]. Bull. Seism. Soc. Am. 1994,84(2):366-376.
- [13] 王继,陈九辉,刘启元,等. 流动地震台阵观测初至震相的自动检测[J]. 地震学报,2006,28(1):42-51.
- [14] Massa M, Ferretti G, Spallarossa D, et al. Improving automatic location procedure by waveform similarity analysis: An application in the South Western Alps (Italy) [J]. Phys. Earth Planet Interiors. 2006, 154:18-29.

- [15] Tibuleac M, Britton J. An Automated Short Period Surface -Wave Detection Algorithm [J]. Bull. Seism. Soc. Am., 2006, 96 (1):334-343.
- [16] Withers M, Aster R, Yong C, et al. A comparison of select trigger algorithms for automated global seismic. phase and event detection[J]. Bull. Seism. Soc. Am., 1998, 88(1): 95-106.
- [17] 张贤达.时间序列分析 高阶统计量方法[M].北京:清华大学出版社,1996.
- [18] 唐震,程玉胜. 舰船辐射噪声的非高斯特性和非线性检验 [J]. 青岛大学学报,2002,15(3):63-65.
- [19] Hinich M J, Wilson G R. Detection of non-Gaussian signals in non-Gaussian noise us the bispectrum [J]. IEEE TransAeoust., Speech, Signal processing, ASSP38:1126-1131.
- [20] Jurkevics A. Polarization analysis of three-component array data
 [J]. Bull. Seism. Soc. Am. 1988, 78:1725-1743.
- [21] 王书名,朱培民,李宏伟,等. 地球物理学中的高阶统计量方 法[M].北京:科学出版社,2006.