**引用格式:**郑文俊,孙鑫,雷启云,等,2024.鄂尔多斯活动地块边界带第四纪晚期构造活动特征及强震孕育机制 [J].地质力学学报,30 (2):206-224.DOI:10.12090/j.issn.1006-6616.2023154

Citation: ZHENG W J, SUN X, LEI Q Y, et al., 2024. Late Quaternary tectonic activity and strong earthquake generation mechanism around the boundary zone of the Ordos active-tectonic block, central China [J]. Journal of Geomechanics, 30 (2): 206-224. DOI: 10.12090/j.issn.1006-6616.2023154

# 鄂尔多斯活动地块边界带第四纪晚期构造活动特征及强震孕 育机制

郑文俊<sup>1,2,3</sup>,孙 鑫<sup>1,2,3</sup>, 雷启云<sup>4</sup>, 龚志康<sup>1,2,3</sup>, 王 银<sup>4</sup>, 刘兴旺<sup>5</sup>, 李传友<sup>6,7</sup>, 冯子鉴<sup>1,2,3</sup>

ZHENG Wenjun<sup>1,2,3</sup>, SUN Xin<sup>1,2,3</sup>, LEI Qiyun<sup>4</sup>, GONG Zhikang<sup>1,2,3</sup>, WANG Yin<sup>4</sup>, LIU Xingwang<sup>5</sup>, LI Chuanyou<sup>6,7</sup>, FENG Zijian<sup>1,2,3</sup>

1. 中山大学地球科学与工程学院, 广东 珠海 519082;

- 2. 广东省地球动力作用与地质灾害重点实验室, 广东 珠海 519082;
- 3. 南方海洋科学与工程广东省实验室 (珠海), 广东 珠海 519082;
- 4. 宁夏回族自治区地震局,宁夏银川 750001;
- 5. 甘肃省地震局,甘肃兰州 730000;
- 6. 中国地震局地质研究所,北京 100029;
- 7. 地震动力学国家重点实验室,北京 100029
- 1. School of Earth Sciences and Engineering, Sun Yat-sen University, Zhuhai 519082, Guangdong, China;

2. Guangdong Provincial Key Laboratory of Geodynamics and Geohazards, School of Earth Sciences and Engineering, Sun Yat-sen University, Zhuhai 519082, Guangdong, China;

- 3. Southern Marine Science and Engineering Guangdong Laboratory (Zhuhai), Zhuhai 519082, Guangdong, China;
- 4. Ningxia Hui Autonomous Region Earthquake Agency, Yinchuan 750001, Ningxia, China;
- 5. Lanzhou National Observatory of Geophysics, Gansu Earthquake Agency, Lanzhou 730000, Gansu, China;
- 6. Institute of Geology, China Earthquake Administration, Beijing 100029, China;
- 7. State Key Laboratory of Earthquake Dynamics, Beijing 100029, China

# Late Quaternary tectonic activity and strong earthquake generation mechanism around the boundary zone of the Ordos active-tectonic block, central China

**Abstract**: [**Objective**] The Ordos block, with typical boundary zone activity, is located in the center of mainland China. Influenced by the remote action of the Tibetan Plateau in the southwest and the Pacific Plate in the east, each boundary zone of the Ordos Block exhibits distinct tectonic activity and deformation characteristics. This study aims to provide insights into the characteristics of strong earthquake generation and the future seismic risk along the boundaries of the Ordos active block. [Methods] This study systematically summarizes research achievements made in the study of active faults and the seismogenic mechanism of strong earthquakes around the Ordos Block over the past few decades, providing a systematic overview of the characteristics of fault activity and seismic generation

Email: zhengwenjun@ mail. sysu. edu. cn

**基金项目:**国家重点研发计划专项 (2017YFC1500100);国家自然科学基金项目 (42174062)

This research is financially supported by the National Key Research and Development Program of China (Grant No. 2017YFC1500100) and the National Natural Science Foundation of China (Grant No. 42174062).

第一作者:郑文俊(1972—),男,教授,主要从事新构造、活动构造、构造地貌与地震危险性方面研究。

收稿日期: 2023-09-14; 修回日期: 2023-12-20; 录用日期: 2024-01-04; 网络出版日期: 2024-01-05; 责任编辑: 吴芳

mechanisms along the block's periphery. [Conslusion] The differences in fault activity in each boundary zone determined the differences in the earthquake-breeding strong tectonic environments. In the southern section of the western boundary, the faults are mainly characterized by strike-slip, reverse strike-slip, and thrust owing to the influence of the northward compression and expansion of the Qinghai-Tibet Plateau, resulting in complex structural deformation styles within the boundary zone. In the northern section of the western boundary, the latest expansion boundary of the Qinghai-Tibet Plateau is characterized by dextral movement along the Sanguankou-Niushoushan fault. The Yinchuan Basin in the northern section of the western boundary zone is a typical fault basin with basincontrolling faults exhibiting dextral strike-slip characteristics, and earthquakes are primarily of the standard strikeslip type. The Hetao Basin on the northern boundary is controlled by normal faults on its northern side, with historical and ancient earthquakes concentrated on the northern boundary faults. The Weihe Basin on the southern boundary exhibits relatively complex structural features, comprising two sets of normal faults. Historical major earthquakes mostly occur at the southern edge of the basin, with moderate seismic activity in the central-northern part of the basin. The Shanxi Graben system on the eastern boundary comprises multiple rift-type basins. Historical major earthquakes exhibit a pattern of stronger activity in the south and weaker activity in the north. The northern basins are influenced by the Zhang-Bo tectonic belt, resulting in significant changes in basin trend and fault movement characteristics, often possessing the structural conditions necessary for earthquakes of around M 7.0. Overall, in the typical fault activity zones surrounding the Ordos active block, future strong earthquakes are more likely to occur in seismic gaps or transition zones of fault systems, where significant time has passed since the occurrence of major earthquakes or at the intersections of tectonic zones.

Keywords: active tectonics; strong earthquake; seismogenic mechanism; boundary zone of active tectonic block; Ordos

**摘 要:**鄂尔多斯地块是位于中国大陆中心位置的典型活动地块,由于受西南部青藏地块和东部太平洋 板块远程作用的影响,地块各边界带构造活动特征和变形具有明显的特殊性和差异性。文章总结了多年 来围绕鄂尔多斯活动地块周缘边界带开展的活动断裂定量、地震孕育机制及活动特征等的已有研究结果, 对地块周缘断裂活动特征及强震孕育机制进行系统总结。鄂尔多斯活动地块不同边界带断裂第四纪晚期 活动特征的不同是强震孕育环境差异的最直接的证据。鄂尔多斯活动地块不同边界带断裂第四纪晚期 活动特征的不同是强震孕育环境差异的最直接的证据。鄂尔多斯活动地块西边界构造变形样式复杂,受 青藏高原向北东挤压扩展的影响,西边界南段断裂以走滑、逆走滑和逆冲为主要特征。而向北到西边界 北段,以右旋走滑为主要特征;以青藏高原最新扩展前缘的三关口-牛首山断裂为界,北部的银川盆地表 现为典型的断陷盆地,边界断裂有右旋走滑特征,地震活动多以正走滑型为主。北边界的河套盆地以北 侧的正断层为其控盆构造,历史和古地震多集中在北侧边界断裂上。南边界的渭河盆地构造特征相对较 为复杂,由两组正断层组成,历史大地震多发生在盆地南缘,盆地中北部有中强地震发生。东边界的山 西地堑系由多个裂谷型盆地斜列组成,历史大地震表现为南强北弱,北部盆地受张--渤构造带的影响,盆 地走向和断层运动性质均发生了明显变化,多具备发生7级左右地震的构造条件。综合认为,断裂活动特 征典型的鄂尔多斯活动地块周缘各边界带,未来强震多发生在大地震离逝时间长的地震空区/空段,或是 构造带的转换和交汇区。

关键词:活动构造;强震;孕震机制;活动地块边界带;鄂尔多斯 中图分类号: P546; P315 文献标识码:A 文章编号:1006-6616 (2024) 02-0206-19 DOI: 10.12090/j.issn.1006-6616.2023154

0 引言

活动地块是指被形成于晚新生代、第四纪晚 期至现今仍强烈活动的构造带所分割和围限、具 有相对统一运动方式的地质单元(张培震等, 2003; 郑文俊等, 2020; 2022), 而活动地块假说 明确指出了控制陆内地震发生的主要位置是活动 地块边界带。活动地块边界带是指分隔不同活动 地块的构造或构造带, 一般宽约数百米、数千米 到百余千米不等, 由活动断层、活动褶皱、活动 盆地、活动造山带等一种或多种构造形态组成 (张培震等,2003;郑文俊等,2020;2022)。强震 记录显示,发生在中国大陆及周边地区的近乎 100%的8级以上强震、约80%的7级以上强震都 位于活动地块边界带上(张培震等,2003,2013; 郑文俊等,2020;2022),近年来发生在中国大陆 及周边地块的几乎全部7级以上强震也都位于活动 地块边界带(郑文俊等,2022)。

鄂尔多斯地块是位于中国大陆中心位置的一 个典型的活动地块,由于受西南部青藏地块和东 部太平洋板块共同作用的影响,鄂尔多斯活动地 块在整体运动和变形状态下,其边界带构造活动 显著,并具有明显的特殊性和差异性。有历史记 载以来,围绕该地块周缘发生过 50 次以上的 M≥ 6.5 强震, 其中 M8 以上大地震有 5 次之多 ( 国家 地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》课题组, 1988)。鄂尔多斯活动地块位于"丝绸之路"经济 带的东端,也是国家中西部发展战略的核心区 域,而且围绕该活动地块边界带分布了7个省份 的多个大中型城市,百万人口以上的城市近20 个,且中西部重要经济区和工业区也围绕该地块 分布,重大民生工程和交通干道纵横穿越,同 时,鄂尔多斯活动地块内部及周缘也是中国主要 的能源基地。

作为强震发生主要场所的活动地块边界带, 虽然由一条或多条断裂组成,但活动地块假说强 调地块的整体运动和变形是活动地块边界带强震 孕育和发生的主要动力学机制。文章总结了多年 来围绕鄂尔多斯活动地块边界带的活动断裂主要 研究结果,在强调活动地块整体运动和变形的基 础上,考虑鄂尔多斯活动地块周缘各边界带构造 活动特征的特殊性和差异性,对鄂尔多斯活动地 块边界带各分区断裂构造活动特征和强震孕育机 制进行总结分析,希望为更好地认识和理解鄂尔 多斯活动地块边界带的强震孕育特征及未来强震 风险提供参考。

1 区域构造背景

鄂尔多斯活动地块位于华北克拉通的西部, 与青藏高原东北部相邻(郑文俊等,2019,2020)。 自中生代晚期开始,华北地块区东、西两部分的 构造运动发生明显的区域分异,东部经历了岩石 圈地幔的剧烈破坏以及地壳的强烈改造和减薄作 用,形成华北盆地(朱日祥等,2011),西部大范 围堆积侏罗纪至早白垩世地层,形成典型的断陷 盆地,之后又经历长期的隆升运动形成了现今的 鄂尔多斯活动地块(邓起东和尤惠川,1985)。地 质学家认为,鄂尔多斯活动地块的构造演化由太 平洋板块西向俯冲造成的华北盆地的伸展和印度-欧亚板块碰撞产生的青藏高原东北缘的剪切挤压共 同控制(Molnar and Tapponnier, 1975; Tapponnier et al.,1982),并且鄂尔多斯活动地块在中国大陆的 构造演化和深部孕震环境研究中占有重要地位 (国家地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》课题 组,1988;张培震等,2013;郑文俊等,2020)。

鄂尔多斯活动地块海拔高度约 1000~1700 m, 东西宽约 400 km, 南北长约 600 km, 地块内部构 造相对简单, 地层近水平, 具有掀斜运动特征, 西北缘高于地块东南缘,并向东南缘倾斜,在地 貌上形成著名的黄土高原(国家地震局《鄂尔多 斯周缘活动断裂系》课题组, 1988)。作为中朝准 地台西半部的鄂尔多斯活动地块在经历强烈的印 支、燕山运动后,与周缘地块分异不断扩大,在 此构造格局基础上演化至中生代时期的内陆坳陷 盆地(国家地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》 课题组,1988)。进入新生代时期后,受青藏高原 不断向北东—北东东方向的挤压与扩展及鄂尔多 斯地块整体抬升作用影响下,块体周缘分异作用 进一步扩大(雷启云等, 2016; Shi et al., 2020)。 始新世以后,鄂尔多斯活动地块周缘地区以垂直 差异运动为主,开始发育不同构造背景、展布方 向和运动特征的新生代断裂带和断陷带,包括南 缘东西向渭河断陷带、东缘北北东向山西断陷带、 北缘东西向河套断陷带、西缘南北向银川-吉兰泰 断陷带以及西南缘弧形断裂束,到第四纪初期初 步形成了现在的构造格局(邓起东和尤惠川, 1985: 国家地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》课 题组, 1988; 邓起东等, 1999; 雷启云等, 2016; 郑 文俊等,2016)。

鄂尔多斯活动地块南部、北部、西南部和西 北部分别与秦岭造山带、阴山-燕山造山带、祁连 褶皱系和阿拉善地块相邻,在东部通过山西断陷 带与华北地块东部相邻 (图1)。长期以来,地质 学研究普遍认为鄂尔多斯活动地块是中国大陆内 部一个相对稳定的刚性块体 (邓起东等,1999)。 现代地震和历史地震目录显示,鄂尔多斯活动地 块内部地震活动强度低,从未发生过 M>6 的地震 (顾功叙,1983;徐伟进等,2008),但由于受太平 洋板块和青藏高原的共同作用,其周缘边界带内 强震活动频繁,这些断裂带和断陷带是中国大陆 内部地震活动最强的地区之一,发生过多次 8 级以 上地震(国家地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》 课题组,1988; Rao et al., 2014, 2016; Middleton et al., 2016; Feng et al., 2020)。



F1-狼山山前断裂;F2-色尔滕山山前断裂;F3-乌拉山山前断裂;F4-大青山山前断裂;F5-和林格尔断裂;F6-鄂尔多斯北缘断裂; F7-桌子山西麓断裂;F8-正谊关断裂;F9-巴彦乌拉山山前断裂;F10-贺兰山西麓断裂;F11-贺兰山东麓断裂;F12-黄河断裂;F13-三关口-牛首山断裂;F14-罗山东麓断裂;F15-烟筒山断裂;F16-香山-天景山断裂;F17-海原断裂;F18-六盘山东麓断裂;F19-固 关-號镇断裂;F20-岐山-马召断裂;F21-西秦岭北缘断裂;F22-秦岭北缘断裂;F23-渭河断裂;F24-扶风-三原断裂;F25-口镇-关山 断裂;F26-渭南塬前断裂;F27-华山山前断裂;F28-中条山北麓断裂;F29-韩城断裂;F30-罗云山山前断裂;F31-双泉-临猗断裂; F32-峨眉台地北缘断裂;F33-霍山山前断裂;F34-太谷断裂;F35-交城断裂;F36-系舟山北麓断裂;F37-云中山山前断裂;F38-五台 山北麓断裂;F39-太白-维山断裂;F40-恒山南麓断裂;F41-恒山北麓断裂;F42-蔚广盆地南缘断裂;F43-口泉断裂;F44-六棱山北麓 断裂;F45-阳高-天镇断裂;F46-怀安盆地北缘断裂;F47-张家口断裂;F48-岱海-黄旗海盆地边缘断裂带;F49-集宁盆地北缘断裂; F50-供济堂-商都断裂。图中虚线框标出其他图的范围(图 2a、图 4a 及图 5a)

图 1 鄂尔多斯地块及周缘地震构造图 (断裂及地震据郑文俊等, 2020, 2022 修改)

Fig. 1 Seismotectonic map of the Ordos active block and its surrounding areas (Faults and earthquakes modified from Zheng et al. , 2020, 2022)

Names of main faults: F1-Langshan frontal fault; F2-Seertengshan frontal fault; F3-Wulashan frontal fault; F4-Daqingshan frontal fault; F5-Helinge fault; F6-Northern margin fault of Ordos; F7-Western piedmont fault of Zhuozishan; F8-Zhengyiguan fault; F9-Bayanwula frontal fault; F10-Western piedmont fault of Helanshan; F11-Eastern piedmont fault of Helanshan; F12-Huanghe fault; F13-Sanguankou-Niushoushan fault; F14-Eastern piedmont fault of Luoshan; F15-Yantoushan fault; F16-Xiangshan-Tianjingshan fault; F17-Haiyuan fault; F18-Eastern piedmont fault of Liupanshan; F19-Guguan-Guozhen fault; F20-Qishan-Mazhao fault; F21-Northern margin fault of Western Qinling Mountains; F22-Northern margin fault of Qinling Mountains; F23-Weihe fault; F24-Fufeng-Sanyuan fault; F25-Kouzhen-Guanshan fault; F26-Weinan fault; F27-Huashan frontal fault; F38-Northern piedmont fault of Zhongtiaoshan; F29-Hancheng fault; F30-Luoyunshan frontal fault; F31-Shuangquan-Linyi fault; F32-Northern margin fault of Xizhoushan; F37-Yunzhongshan frontal fault; F38-Northern piedmont fault of Wutaishan; F39-Taibai-Weishan fault; F40-Southern piedmont fault of Hengshan; F42-Southern margin fault of Weiguang Basin; F43-Kouquan fault; F44-Northern piedmont fault of Hengshan; F42-Southern margin fault of Weiguang Basin; F43-Kouquan fault; F44-Northern piedmont fault of Liulengshan; F45-Yanggao-Tianzhen fault; F46-Northern margin fault of Huai'an Basin; F47-Zhangjiakou fault; F48-Margin fault belt of Daihai-Huangqihai Basin; F49-Northern margin fault of Jining Basin; F50-Gongjitang-Shangdu fault. Dashed boxes in the figure outline the scope of other figures (Figures 2a, 4a, and 5a)

2 鄂尔多斯活动地块边界带主要活动 特征

在鄂尔多斯活动地块周缘形成了河套盆地、 银川-吉兰泰盆地、渭河盆地、山西断陷盆地带等 一系列以发育湖相沉积为主的第四纪沉积盆地(国 家地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》课题组, 1988;李建彪等,2005;吴利杰等,2019;秦帮策 等,2021;宋友桂等,2021)。并形成了4个活动特 征不同的边界带,分别是断陷的北边界带、构造 复杂的西边界带、断陷的南边界带、拉张裂谷型 的东边界带。除西缘与青藏高原东北缘的相互作 用,形成了以左旋走滑为特征的弧形断裂带及压 陷盆地外,鄂尔多斯活动地块周缘的这些盆地大 多受边界正断层所控制(国家地震局《鄂尔多斯 周缘活动断裂系》课题组,1988;雷启云等,2016; 郑文俊等,2016;2020),但各区构造活动特征差 异显著。

## 2.1 以断陷为主要特征的鄂尔多斯地块北—西北 边界带

在空间位置上,河套盆地是鄂尔多斯活动地 块的北边界带,河套盆地及其邻近的西北缘银川-吉兰泰盆地表现出了相似的活动特征,在盆地西 侧和北侧,断裂活动性较强,存在明显的全新世 活动证据,并有历史记载的大地震发生(国家地 震局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》课题组,1988)。 相比之下,盆地东侧或南侧断裂活动性较弱,表 现为晚更新世活动断裂(或隐伏断裂),断裂滑动 速率较低。虽然 GNSS 数据反映河套盆地存在左旋 运动而银川-吉兰泰盆地存在右旋走滑(Zhao et al.,2017; Hao et al.,2021),但河套盆地边界断 裂在地质上似乎很难发现走滑运动的确切证据。

地块北部河套盆地主要活动断裂在盆地北 (西)侧边缘处发育,从东往西主要为大青山山前 断裂(F4)、乌拉山山前断裂(F3)、色尔腾山山 前断裂(F2)、狼山山前断裂(F3)、色尔腾山山 前断裂(F2)、狼山山前断裂(F1),4条断裂均 表现出强烈的全新世活动特征(图2),其中,大 青山山前断裂上发生了公元849年*M*7¾~8地震 (冉勇康等,2003;聂宗笙等,2010),狼山断裂上 发生了公元前7年*M*7¾~8地震(李彦宝等, 2015; Rao et al.,2016)。4条断裂均以正断层活 动为特征,大青山山前断裂(F4)垂直滑动速率 为 1.8~2.8 mm/a,最大甚至达到近 4 mm/a (Xu et al., 2022),乌拉山山前断裂 (F3)平均垂直位移速率在 0.7~2.3 mm/a 之间 (陈立春, 2002; Xu et al., 2022),色尔腾山山前断裂 (F2)平均垂直滑动速率 0.6~2.3 mm/a (陈立春, 2002; Zhang et al., 2017),狼山山前断裂 (F1)平均垂直滑动速率 0.6~1.6 mm/a (Dong et al., 2018; Rao et al., 2018)。河套盆地南部发育鄂尔多斯北缘断裂 (F6),是一条晚更新世活动断裂,控制了鄂尔多斯活动地块北边界,东部发育北东向的和林格尔断裂 (F5),为河套盆地的东边界控制断裂,中更新世到晚更新世有活动 (李建彪等, 2005;刘华国等, 2022)。

位于地块西边界北段的银川盆地, 其西边以 贺兰山东麓断裂(F11)为边界断裂,该断裂全新 世活动,其北段上发生了 1739 年平罗 M8 地震, 错断了明代长城,垂直滑动速率为0.88~2.1 mm/a (国家地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》课题 组, 1988; Deng and Liao, 1996; Middleton et al., 2016)。黄河断裂(F12)是银川盆地的东边界断 裂,其北段隐伏,垂直滑动速率为0.17 mm/a (雷 启云等, 2014; 包国栋等, 2019); 南段出露地表, 向西或北西倾斜, 是一条高角度正断层, 全新世平 均垂直滑动速率为 0.24 mm/a (廖玉华等, 2000; 柴 炽章等,2001)。巴彦乌拉山山前断裂(F9)位于 吉兰泰盆地西缘,属向南南东倾斜的正断层,晚 更新世活动,估算第四纪晚期平均垂直滑动速率 为约 0.25~0.40 mm/a (宋方敏和曹忠权, 1994; Lei et al., 2022)。桌子山西麓断裂(F7)位于吉 兰泰盆地东缘,不完全连续,全长约90km,晚更 新世活动,平均垂直滑动速率为 0.1~0.2 mm/a (Liu et al., 2022b)。正谊关断裂(F8)分割了吉 兰泰盆地和银川盆地,走向近东西,断面向南倾 斜, 逆冲兼左旋走滑性质 (图 3), 全新世水平滑 动速率 1.1~1.5 mm/a (邢成起和王彦宾, 1991)。 2.2 构造样式与活动特征复杂的鄂尔多斯活动地

#### 2.2 构运样式与活动符征复乐的邻尔多斯活动地 块西边界带

以分割鄂尔多斯地块与青藏高原东北缘的右旋走滑为主要特征的断裂带——贺兰山西麓断裂 (F10)、三关口-牛首山断裂(F13)和罗山东麓 断裂(F14)为界,将鄂尔多斯活动地块西缘分为 南北两个构造单元(图1)。区域内,青藏高原东 北缘的弧形断裂带(F15—F17)、西秦岭北缘断裂



红色箭头指示断裂经过的位置; T2-T5 指示不同期的洪积台地

F51—磴口-本井断裂;F52—五原-杭锦后旗断裂;F53—乌拉山北缘断裂;F1—F8 名称与图 1 相同 a—鄂尔多斯活动地块北缘地貌特征及断裂分布 (据邓起东等,1999 修改); b—狼山山前断裂基岩断层面; c—沿色尔腾山山前断裂的多级 洪积地貌断错; d—乌拉山山前断裂基岩断面及断错地貌特征; e—大青山山前洪积台面地断错

图 2 鄂尔多斯活动地块北缘断裂展布与断裂活动特征

Fig. 2 Distribution of faults and fault activity characteristics on the northern margin of the Ordos active block

(a) Geomorphological characteristics and distribution of faults on the northern margin of the Ordos active block (modified from Deng et al., 1999); The fault names in the figure are F1-F8, which are the same as in Fig. 1. Other fault names are as follows: F51-Dengkou-Benjing fault; F52-Wuyuan-Hangjinhouqi fault; F53-Northern margin fault of Wulashan; (b) Bedrock fault plane of the Langshan frontal fault; (c) Multi-stage alluvial geomorphic faulting along the Sertengshan frontal fault; (d) Bedrock fault plane and fault topography of the Wulashan frontal fault; (e) Offset of the alluvial platform of the Daqingshan.

The red arrows indicate the location of the faults; T2-T5 indicate the alluvial terrace in different periods

(F21) 以左旋走滑为主,而弧形构造的末端则转换为挤压逆冲运动,如六盘山东麓断裂(F18), 六盘山往南,受渭河盆地影响,又出现以左旋走 滑为主要特征的岐山-马召断裂(F20) 以及正断 为主的固关-虢镇断裂(F19)等(Zheng et al., 2013; 郑文俊等, 2016; Li et al., 2018)。

贺兰山西麓断裂(F10)发育在贺兰山西麓洪 积扇上,走向近南北,具右旋走滑兼逆冲性质, 全新世水平滑动速率为0.28 mm/a,垂直滑动速率 为0.11 mm/a(Lei et al., 2022)。三关口-牛首山



a—断裂沿线不同级冲沟左旋断错(蓝色线标出了水系及流向,红色单侧箭头指示的运动方向,白色数字表示冲沟的左旋位错值);b—冲沟 及阶地左旋位错(蓝色线标出了水系及流向,白线虚线标出了阶地边界,红色单侧箭头指示的运动方向,数字表示冲沟或阶地边缘左旋位 错值);c—冲沟位错和地貌陡坎(红色箭头标出断裂及陡坎延伸位置,蓝色线标出了水系及流向,数字表示冲沟或阶地边缘左旋位错值); d—断层剖面,显示明显有逆冲特征(箭头标示断层陡坎位置,T2为冲阶沟阶地面)

图 3 鄂尔多斯活动地块西北缘正谊关断裂运动特征

Fig. 3 Movement characteristics of the Zhengyiguan fault on the northwestern margin of the Ordos active block

(a) Sinistral dislocations of gullies of different level along the fault, with blue lines indicating the water system and flow direction, red single-sided arrows indicating the direction of movement, and white numbers indicating the the value of sinistral dislocations; (b) Sinistral dislocations of gullies and terraces, with blue lines indicating the water system and flow direction, white dashed lines indicating the boundaries of the terraces, red single-sided arrows indicating the direction of movement, and numbers indicating the sinistral dislocation values of the gullies or terrace edges; (c) Gully dislocations and fault scarp, with red arrows indicating the sinistral dislocation values of the gullies or terrace edges; (d) Fault profile showing obvious thrust characteristics, with arrows indicating the location of fault scarp, and T2 represents the gully terrace

断裂的北段斜切贺兰山山体,南段是银川盆地的 西南边界,具右旋走滑运动性质,全新世平均水 平和垂直滑动速率分别为0.35 mm/a和0.09 mm/a (雷启云等,2016;公王斌等,2017)。罗山东麓断 裂走向近南北,是一条全新世活动的右旋走滑断 裂,一系列冲沟跨断层发生同步扭动,晚更新世 一全新世水平滑动速率为1.43±0.11 mm/a (闵伟 等,1992;雷启云等,2016),是1561年中宁M7½ 地震的发震构造(闵伟等,1992)。

青藏高原东北缘弧形构造带主要是由海原断裂(F17)、香山-天景山断裂(F16)组成的整体 呈弧形的构造带(雷启云等,2016;郑文俊等, 2016)。构造带的东部断裂走向呈北西西--东西 向,向东转变为北北西—近南北向,断裂运动性 质也由左旋走滑为主转化为逆冲为主;从南向北, 断裂活动相对减弱,反映了高原向北依次扩展的 过程。其中,海原断裂(F17)是区内规模最大、 活动最强的断裂,走向北西—北北西,东端和六 盘山东麓断裂(F18)相连接,左旋走滑性质, 1920年海原*M*8½地震发生在该断裂带上(国家地 震局地质研究所和宁夏回族自治区地震局,1990), 全新世以来水平滑动速率为4.5 mm/a(Li et al., 2009;Liu et al.,2022a)。香山-天景山断裂整体呈 弧形,向西为罐罐岭断裂、长岭山北麓断裂、古 浪断裂,均具明显的左旋走滑性质,该断裂带在 东段转变为逆冲为主,全新世活动强烈,1709年 中卫 M7½地震就发生在该断裂带上,全新世以来 平均滑动速率为 0.41~1.62 mm/a (尹功明等, 2013;张维歧等,2015)。断裂带向南主要为六盘 山东麓断裂(F18)和岐山-马召断裂(F20),六 盘山东麓断裂北段走向北北西,向南转为近南北 向,具逆走滑性质,全新世活动,第四纪晚期以 来平均走滑速率在 2 mm/a,垂直速率 0.8 mm/a (向宏发等,1998),南端岐山-马召断裂(F20) 向北和六盘山东麓断裂(F18)相连接,向南进入 渭河盆地,以左旋走滑运动性质为主,并伴有一 定的正断分量,第四纪晚期以来的左旋走滑运动 速率约为 0.5~1.2 mm/a,垂直滑动速率为 0.01~ 0.03 mm/a (Li et al., 2018)。

区域内规模较大的另外一条左旋走滑断裂为 西秦岭北缘断裂(F21),向东进入渭河盆地,总 长度大于 500 km,全新世活动,历史上发生过公 元前 47 年陇西 M6¾(袁道阳等,2017)、143 年 甘谷西 M7 地震(袁道阳等,2007)、734 年天水 M7 地震等(雷中生等,2007),水平速率约为 2~ 3 mm/a,垂直速率约为 0.3 mm/a,总体上呈现自 西向东逐渐递减的趋势(李传友,2005;王维桐, 2020;张逸鹏等,2021)。

## 3 断陷为主要特征的鄂尔多斯活动地块南边 界带

该区域的活动断裂多发育在渭河盆地内,以 正断为主要特征(图1)。渭河盆地除了边界发育 活动断裂外,盆地内发育2组活动断裂,第1组北 西西或东西向,第2组为北东或北东东向,2组断 裂多交接,呈现网格状(杜建军等,2017;胡亚轩 等,2018)。第1组断裂的规模大、活动性强,多 为裸露断裂,全新世活动;第2组断裂的规模小、 活动性弱,多为隐伏断裂,晚更新世活动为主。 北西西或东西走向的断裂包括:秦岭北缘断裂 (F22)、华山山前断裂(F27)、渭南塬前断裂 (F26)和口镇-关山断裂(F25),均属于全新世 活断裂,除了口镇-关山断裂(F25)向南倾斜外, 其余断裂均向北倾。

秦岭北缘断裂(F22)为渭河盆地和秦岭的分 界,其晚更新世以来的垂直运动速率约为0.3~ 0.6 mm/a(陕西省地震局,1996)。华山山前断裂 (F27)为渭河盆地东南部的一条大型边界断裂, 全长约180 km,晚更新世以来活动显著,华县至 华阴段全新世以来仍持续强烈活动,发生过公元 1556年华县 M8 大地震,造成了超过 83 万人的死 亡 (马冀, 2019), 全新世以来平均垂直活动速率 为 1.5~3 mm/a (杨源源等, 2012; Rao et al., 2014;徐伟等,2017)。渭南塬前断裂(F26)位于 渭河盆地渭南塬北侧, 也是 1556 年 M8 地震发震 断裂之一,全新世以来的垂直滑动速率约为1.7~ 2.1 mm/a (Rao et al., 2015; 马冀, 2019)。口镇-关山断裂(F25)在地貌与地震探测剖面上均有显 示,其走向近东西,倾向南,长度大于 100 km, 自新生代晚期以来主要表现为南降北升的高角度 正断层, 断裂晚更新世末期以来平均滑动速率为 0.75 mm/a (米丰收等, 1993; 胡亚轩等, 2008; 杨 晨艺等, 2021),历史上多次发生地震,如1655年 三原 M5 地震、1704 年径阳 M5 地震、1850 年乾县 M5 地震、1880 年永寿县 M5 ¼ 地震等多次中强 地震。

#### 2.4 拉张裂谷型的鄂尔多斯活动地块东边界带

鄂尔多斯活动地块东边界带主要为山西地堑 系,从南往北主要为运城-临汾盆地区、太原-忻 定盆地区和大同-张家口盆地区(图4)。

运城-临汾盆地区范围内包括了运城盆地和临 汾盆地(图1,图4),两盆地被峨眉台地隔开, 总体走向为北东向,主要活动断裂发育在盆地的 边界上,主要包括中条山北麓断裂 (F28)、韩城 断裂 (F29)、罗云山山前断裂 (F30) 和霍山山前 断裂 (F33)。中条山北麓断裂 (F28) 是运城盆地 东侧和南侧边界断裂,为全新世活动的高角度正 断层,晚更新世以来平均垂直滑动速率为0.75 mm/a (司苏沛等, 2014)。韩城断裂 (F29) 是运 城盆地的西北边界,其北端与罗云山山前断裂 (F30)相连,是一条全新世活动的正断层,北段 参与了 1695 年临汾 M7¾地震 (闫小兵等, 2018), 平均垂直滑动速率为 0.45~0.6 mm/a (扈桂让等, 2017;李自红等,2017)。罗云山山前断裂(F30) 是临汾盆地的西部边界,全新世以来平均垂直滑 动速率为0.36 mm/a (谢新生等, 2008; 孙昌斌等, 2013)。霍山山前断裂(F33)为临汾盆地东北部 的边界断裂,近南北向延伸,总长度 116 km,倾 向北西, 垂直滑动速率为 0.88~1.49 mm/a, 是 1303 年洪洞 M8 地震的发震构造(徐岳仁, 2014; Xu et al. , 2018)  $_{\circ}$ 

太原-忻定盆地区范围内包括了太原盆地和忻 定盆地(图1,图4),两盆地呈北东向展布,左



红色箭头指示断层位置; 单侧红箭头指示断层运动方向

F54—岱海盆地北缘断裂;F55—阳原盆地北缘断裂;F56—怀安盆地南缘断裂;F57—怀仁断裂;F58—离石断裂;F59—中条山南麓断裂; F60—铁炉子断裂;F27—F50名称同图1

a—山西地堑系断裂与盆地展布;b—口泉断裂南段黄土台塬断层貌;c—恒山北麓断裂北东段断层剖面(Q3表示晚更新世沉积,Q4表示全 新世沉积);d—峨眉台地北缘断裂断错地貌特征(T1~T3为冲沟阶地);e—中条山北麓断裂盐池一带断错地貌特征

图 4 鄂尔多斯活动地块东缘山西地堑系断层与盆地展布

Fig. 4 Distribution of faults and basins in the Shanxi graben system on the eastern margin of the Ordos active block

(a) Distribution of faults and basins in the Shanxi graben system (The fault names of F27-F50 are the same as in Fig. 1; F54-Northern margin fault of Daihai Basin; F55-Northern margin fault of Yangyuan Basin; F56-Southern margin fault of Huai'an Basin; F57-Huairen fault; F58-Lishi fault; F59-Southern piedmont fault of Zhongtiaoshan; F60-Tieluzi fault); (b) The fault landforms on the southern segment of the Kouquan fault; (c) Fault profile of the northeastern of the Hengshan northern piedmont fault (Q3 represents Late Pleistocene deposits, Q4 represents Holocene deposits); (d) The geomorphological characteristics of the northern margin fault of the Emei platform (T1-T3 indicate the gully terraces); (e) The tectonic geomorphology of the Yanchi area along the northern piedmont fault of Zhongtiaoshan

Red arrows indicate the fault locations; single-sided red arrows indicate the direction of fault movement

阶斜列,均为正断控制的断陷盆地,主要活动断 裂发育在盆地边界,分别为太谷断裂 (F34)、交 城断裂(F35)、系舟山北麓断裂(F36)、云中山 山前断裂(F37)和五台山北麓断裂(F38),另外 还有一系列规模相对较小的断裂发育。太原盆地 发育2条边界断裂,太谷断裂(F34)展布在太原 盆地东侧,分为南北两段,为全新世活动正断层, 垂直滑动速率约 0.12 mm/a (谢新生等, 2008; 谢 富仁等, 2017); 交城断裂 (F35) 是太原盆地西 边界的主控断裂,长约125 km,晚更新世以来的 平均垂直滑动速率约 1.9 mm/a (江娃利等, 2017)。忻定盆地发育3条边界断裂:系舟山北麓 断裂(F36)为控制忻定盆地定襄凹陷东南的边界 的全新世活动断裂,右旋正倾滑断层,断裂上发 生了 1038 年山西定襄 M7 ¼级地震 (张世民, 2007), 平均垂直运动速率为 1.48 mm/a (孟宪梁 等, 1993; 窦素芹等, 1995); 云中山山前断裂 (F37)为忻定盆地原平凹陷的主控边界断裂,全 长约 60 km, 右旋正倾滑断层, 平均垂直滑动速率 为 0.33 mm/a, 右旋走滑速率大约是 0.67 mm/a, 是 1683 年原平 M7 级地震的发震构造 (江娃利等, 2000);五台山北麓断裂(F38)位于五台山北麓, 全长约 80 km,为正断倾滑型,垂直滑动速率为 0.47~0.64 mm/a, 公元 512 年代县 M7½ 地震与该 断裂活动有关(张世民,2007;赵仕亮等,2016)。

大同--张家口盆地区主要包括晋西北的大同 盆地、阳原盆地、蔚广盆地、怀安盆地和岱海盆 地等(图1,图4),是晋冀蒙盆岭构造区的主要 组成部分,均为正断层控制的地堑和半地堑断陷 盆地,其中大同盆地规模最大, 蔚广盆地和怀安 盆地在东北端和大同盆地相连接, 而岱海盆地在 大同盆地北西与其近平行展布,区内的主要活动 断裂发育在盆地边界,控制盆地形态(国家地震 局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》课题组, 1988; Luo et al., 2021)。大同盆地内的主要活动断裂有 恒山北麓断裂(F41)、六棱山北麓断裂(F44)、 口泉断裂 (F43) 和阳高-天镇断裂 (F45) (Luo et al., 2021)。恒山北麓断裂(F41)是大同盆地 的南边界断裂,全长约160km,为全新世活动正 断层, 垂直滑动速率为 0.78~1.0 mm/a (Luo et al., 2021); 六棱山北麓断裂 (F44) 是大同盆地和阳 原盆地的南边界,全长140 km,为正断倾滑型断 裂, 垂直滑动速率为 0.18~0.63 mm/a (孙稳,

2018); 口泉断裂(F43)为大同盆地的西边界, 全长130 km,全新世活动的正断层伴右旋走滑性 质,垂直滑动速率在0.17~0.53 mm/a之间(徐伟 等,2011)。蔚广盆地主要发育有蔚广盆地南缘断 裂(F42),是盆地的南边界,全长约120 km,垂 直滑动速率为0.42~0.66 mm/a(田勤俭等,2017; Peng et al.,2023)。阳原盆地南边界为六棱山北麓 断裂(F44),该断裂全新世活动,根据 InSAR 数 据估算断裂垂直滑动速率为0.7~1.4 mm/a(高晨 等,2021)。在阳原盆地北侧,左旋走滑兼正断的 阳高-天镇断裂(F45)具有较小的水平走滑速率 (约为0.17 mm/a)和垂直速率(0.1~0.3 mm/a), 发生过1673 年天镇 M7 级地震,形成全段破裂 (Luo et al.,2021)。

岱海-黄旗海盆地边缘断裂带(F48)表现出 晚更新世—全新世活动的特征。北西向展布的张 家口断裂(F47)存在较为明显的左旋走滑特征, 晚更新世晚期以来的垂直滑动速率约为0.1 mm/a, 水平滑动速率为0.6 mm/a(Luo et al., 2021)。另 外据最新的调查发现,在集宁以北发育有北西走 向的新活动断裂(罗全星和李传友, 2022),集宁 盆地北缘也发育有一条规模相当的正断性质的断 裂(F49;图5)。

# 3 鄂尔多斯活动地块主要边界带强震 孕育机制与强震风险

在中国大陆及周边地区活动地块划分方案中, 鄂尔多斯属于典型的二级活动地块,其西、西北、 北及南边界为典型的一级活动地块区边界(图1), 分属于华北地块区与青藏高原地块区、西域地块区、 东北亚地块区及南华地块区的边界(张培震等, 2003; 郑文俊等, 2020; 2022), 均包括了一定宽度 和范围内的活动构造带,东边界为华北地块区内最 西边的鄂尔多斯活动地块与华北活动地块二者之间 的边界,边界组成以山西断陷盆地群及边界断裂组 成,地块四周均为典型的构造活动带,是中国大陆 最重要的强震活跃区之一。因此,鄂尔多斯活动地 块四周分别受到不同的地块相互作用,从历史和现 代强震机制、断裂构造第四纪晚期运动特征、现今 GNSS 观测结果(Hao et al., 2021) 等均表现出不同 的类型和特征, 块体边界带不同位置强震的孕育和 发生机制均有所不同(图6)。



a—集宁盆地北缘卫星影像及断裂解译;b—胜利房子断层剖面(红色箭头指示断层面的位置;Q3指示晚更新世沉积;Q4指示全新世沉 积);c—集宁机场北断层陡坎及高度(T3—T5指示不同期洪积台地面;红色箭头指示断陡坎位置,数字表示所在位陡坎高度)

图 5 集宁盆地北缘断裂的展布及地貌特征

Fig. 5 Fault distribution and geomorphic characteristics of the northern margin of the Jining basin

(a) Satellite image features and interpretation of fault distribution on the northern edge of the Jining basin; (b) Fault profile at the Shenglifangzi village (Red arrows indicate the location of the fault plane, Q3 indicates Late Pleistocene sedimentation, and Q4 indicates Holocene sedimentation; (c) Fault scarp with height at the north of the Jining airport (T3-T5 indicate the surfaces of the alluvial platform in different periods, red arrows indicate the locations of fault scarps, and numbers indicate the heights of fault scarps)



断层及盆地据国家地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》课题组,1988 和郑文俊等,2020,2022 修改;地块运动及变形方向据 Hao et al., 2021 和 Luo et al,2021 修改

图 6 鄂尔多斯活动地块及周缘构造变形及强震孕震机制模式

Fig. 6 Tectonic deformation and strong earthquake generation mechanism model of the Ordos active-tectonic block and its surrounding areas

The distribution of faults and basins are modified from RGOSSB, 1988; Zheng et al, 2020; 2022. The movement and deformation direction of the active-tectonic block are modified from Hao et al., 2021 and Luo et al., 2021

#### 3.1 河套断陷盆地区

河套断陷盆地位于阴山隆起与鄂尔多斯隆起 之间,东西长约440 km,南北宽40~80 km,其内 部发育临河凹陷、白彦花凹陷和呼和凹陷,自西 向东被西山咀隆起和包头隆起隔开,凹陷与隆起 交替排列(图2a;国家地震局《鄂尔多斯周缘活 动断裂系》课题组,1988;陈立春,2002)。河套断 陷带在鄂尔多斯块体周缘4个断陷带中规模最大, 构造活动比较强烈,表现为北缘断裂活动性强, 而南缘及东缘断裂活动性弱的特征(邓起东和尤 惠川,1985;国家地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂 系》课题组,1988;Rao et al.,2016;Dong et al., 2018;He et al.,2018),不对称断陷盆地北缘断裂 的活动控制着该区域强震的孕育(图6)。

河套断陷盆地西缘和北缘的断裂在全新世以 来持续活动,控制着河套地堑的主要构造活动和 地貌形成(国家地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂 系》课题组,1988;邓起东等,2003)。控制盆地形 态的主要是与阴山分界的狼山山前断裂(F1)、色 尔腾山山前断裂 (F2)、乌拉山山前断裂 (F3) 及 大青山山前断裂 (F4), 也是鄂尔多斯北缘的主要 强震孕育的断裂(图1,图2)。据历史记载,河 套断陷带发生过公元前7年和公元849年两次大地 震(聂宗笙等, 2010; 李彦宝等, 2015)。20世纪 以来, 断陷带相继发生如 1976 年巴音木仁 M6.2 地震、1979年五原 M6 地震、1996年包头 M6 地震 和一些 4~5 级中小地震,也揭示了该区强烈的构 造活动。对北缘4条主要断裂的强震活动关系的分 析,结合古地震序列建立的 15000 a 以来北缘 4 条 断层之间的强震活动存在一定关联性,表现为丛 集和循环 (Peng et al., 2022; 郑文俊等, 2024), 而其盆地南侧的鄂尔多斯北缘断裂带活动相对较 弱,现代中小地震也较少有发生,断层多发育于 古近纪--新近纪地层中,对整体河套盆地强震孕 育和发生作用相对较小(刘华国等, 2022)。因此, 未来需要重点关注盆地北缘断裂的相互影响及地 震群集的特征,特别是中段的色尔腾山山前断裂 和乌拉山山前断裂 (Peng et al., 2022; 郑文俊等, 2024)

#### 3.2 银川拉张断陷盆地区

晚新生代以来,鄂尔多斯活动地块西北部边 界断裂带附近经历了两阶段的构造变形过程,早 期以地层褶曲变形为主,表现为次级地块的缩短和 区域性的抬升,后期则转化为断裂的右旋走滑, 表现为次级地块的侧向挤出,其主要动力源是受 青藏高原东北向推挤和鄂尔多斯地块不均匀框动、 拉张共同作用的控制(图6:雷启云等,2016:Hao et al., 2021)。地球物理勘探及地震研究结果揭 示,银川盆地在地壳内发生双层伸展,在下地壳, 两条相向的韧性剪切带将上地幔的水平伸展力转 化为所挟持下地壳的向下垂直运动,这种垂直运 动使得上下地壳解耦,并在 C 面上发生剪切滑脱 (刘保金等, 2008; Chen et al., 2022), 通过 C 面 滑脱和贺兰山断裂面的共同调节,下地壳的大部 分垂向运动在上地壳底部转化为共轭的水平拉张 力,引起银川断裂和贺兰山东麓断裂之间块体的 垂向运动,导致了上地壳数条脆性正断层的活动 (刘保金等, 2008; 雷启云等, 2016), 均有发生强 震的构造条件。贺兰山在晚新生代以来经历3个阶 段的隆升,最晚一期已经到了第四纪早期,其东 侧的掀斜隆升可能受控于下地壳内的韧性断裂活 动形成的抬升力,而西侧则受到阿拉善地块的上 地壳斜向楔入的抬升力,在两种构造力的作用下 贺兰山整体发生断块式的差异性抬升(雷启云等, 2016; Li et al., 2022)。1739 年平罗 M8 地震的所 形成的一系列运动特征及现代中小地震的活动, 结合探槽揭露、断错地貌特征研究、定量地貌揭 示等 (雷启云等, 2017), 可以清楚地显示该区域 右旋走滑断裂和正断裂的组合来协调鄂尔多斯地 块相对阿拉善地块的差异运动,因而未来黄河断 裂南段的强震风险需要更多的关注。

#### 3.3 青藏高原东北缘弧形扩张挤压区

新生代中晚期青藏高原持续隆升和向外扩展, 逐渐影响到了高原的外围区域,形成了一系列新 生的构造变形带(郑文俊等,2016),位于三大地 块交汇部位的陇西盆地、宁夏南部盆地群及六盘 山、香山、天景山以及牛首山、罗山等区域,形 成了弧形向北东方向逐渐扩展的断裂带和盆地褶 皱变形区(图1),包括了海原断裂(F17)、香 山-天景山断裂(F16)和三关口-牛首山断裂 (F13)3条主要的断裂,以及南部的六盘山东麓断 裂(F18)。在断裂运动性质转换和对强震的控制 模式上,该区域表现为两个类型(图6):一是3 个弧形构造带自10 Ma 以来逐渐分阶段的向外扩 展,形成了完善的弧形构造和变形特征,其最新 的活动和挤压作用影响已经到达了三关口-牛首山 断裂 (F13) 上 (雷启云等, 2016; 郑文俊等, 2016), 3个弧形构造带之间存在相互的影响和地震的触 发;二是以海原断裂(F17)为主的走滑运动向端 部的运动性质转换,如海原断裂向东的延伸到达 六盘山后, 其尾端的左旋走滑速率逐渐转换成了 端部新生代盆地变形、断裂的逆冲和山脉的隆升 (Zheng et al., 2013; 郑文俊等, 2016; Liu et al., 2022a)。另外, 在总体构造框架上, 海原断裂 (F17) 与岐山-马召断裂(F20) 之间形成了一个 左旋右阶的挤压阶区,海原断裂的4~5 mm/a 左旋 走滑速率,经过六盘山隆起、断裂的逆冲和两侧 的新生代盆地变形的吸收和转换,到了岐山-马召 断裂 (F20) 上左旋走滑速率为 2~3 mm/a (郑文 俊等, 2016; Li et al., 2018, 2019)。向北东的挤 压扩展,向东南方向沿主要断裂的运动特征转换, 共同控制着高原东北缘的强震孕育和发生。

#### 3.4 渭河断陷盆地区

渭河断陷盆地区位于鄂尔多斯地块南缘、秦 岭断块山地以北,由西安-宝鸡盆地、渭南盆地、 运城盆地、灵宝盆地等多个断陷盆地及其之间的 隆起单元组成,总体走向近东西,东西近 400 km, 南北宽 60 km。断陷盆地南北两侧均受断裂控制, 剖面上显示为不对称的复式地堑和掀斜断块的结 构特点(国家地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》 课题组,1988)。渭河断陷盆地区在始新世开始形 成,是鄂尔多斯活动地块周缘最古老的断陷带, 经历了渐新世的进一步发展,到了上新世基本奠 定了现今断陷盆地的构造格架,虽然经历了漫长 的活动历史,但最新活动仍十分强烈,第四纪时 期继承了上新世的构造格局(图6)。整体上,渭 河断陷盆地内断裂活动引起的断块差异运动是其 演化的基本形式,而其大幅度的断陷沉降作用及 相应的巨厚的新生代堆积更是断陷盆地演化的主 要表现(国家地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》 课题组, 1988)。控制渭河盆地形态的秦岭北缘断 裂, 过去 4000 a 以来发生过 4 次地震事件, 均产 生了地表破裂,平均复发周期为 1000 a (Rao et al. 2015)

渭河断陷盆地也是中国一个主要的强震带, 历史记载以来有多次强震发生(马冀,2019),其 中:1556年华县 M8 地震是发生在东西走向的盆地 南侧深大断裂和盆地内部东西走向的大断裂上; 1501年朝邑 M7 地震发生在盆地内部凹陷带和横向 隆起构造带交汇的部位; 1487 年临潼 M6¼和 1568 年西安 M6¾地震又发生在横穿盆地北西走向的小 尺度断裂上; 最新研究指出 1568 年西安地震的震 级可能达到 7级,分析认为此次地震的发震构造为 渭南-泾阳断裂,该断裂与渭南塬前断裂 (F26)、 华山山前断裂 (F27) 共同构成渭河盆地东南缘的 重要边界活动断裂带。从历史地震判断,渭河盆 地内主要控震构造具有不同的性质,其力学上的 不稳定和应力积累的相互影响是中强地震发生的 主要原因。

#### 3.5 山西拉张地堑系

山西拉张地堑系与鄂尔多斯周缘其他 3 个边界 不同,其结构相对复杂,自北向南由5个盆地组成 (图4),该区也是周缘盆地中形成最晚的一个盆地 带,开始形成于上新世,盆地中新生界堆积厚度 小于其他边界盆地带。地堑中走向北东东向的5条 坳陷和5条隆起带,呈右列雁行相间排列,控制地 堑的基底断裂为一系列的同沉积张扭性正断层, 分别向盆地中心倾斜,构成不对称的地堑构造, 控制了裂谷的轮廓,决定了裂谷的新构造运动和 周期性的现代活动(图6)。裂谷为一条不连续右 旋剪切拉张带,其中段的北北东向断裂和盆地,如 口泉断裂 (F43)、六棱山北麓断裂 (F44)、五台 山北麓断裂(F38)、系舟山北麓断裂(F36)、霍 山山前断裂 (F33) 及其控制的大同、原平和临汾 盆地等均为右旋正走滑断裂及地堑型盆地, 断裂右 旋错断地质体、水系和山脊等,全新世滑动速率 有明显增大的特征(徐锡伟等, 1986, 1992), 而 晋北张性构造区晚更新世或全新世以来正断裂的 平均垂直滑动速率变化范围为 0.35~1.75 mm/a (徐锡伟等, 1986; 国家地震局《鄂尔多斯周缘活 动断裂系》课题组,1988)。

山西拉张地堑系历史强震活动频繁,自公元 1000年以来经历了多个强震活动期,历史地震研 究结果显示其6~7级地震存在原地和同构造部位 重复的特点,也具有一定南北迁移规律(徐锡伟 等,1992;郑文俊等,2024)。历史中强地震活动 显示,山西拉张地堑系南北不同位置存在地震孕 育机制和活动强度有明显差异。南段由一系列不 连续的北北东向右旋正走滑断裂及其控制的盆地 组成,表现为右旋剪切性质,也是山西拉张裂谷 系7级以上强震的主要发生区。北段表现为拉张断 陷区,由一系列北东东向张性倾滑断层及其控制 的半地堑盆地构成(Luo et al., 2021),包括大同 盆地及东北部的蔚广盆地、张家口盆地等,控制 盆地的断裂均具备发生7级左右地震的构造条件, 再向北的岱海及乌兰察布一带,新生断裂存在6~7 级地强震风险,同时该位置也受张渤构造带作用 (图 6),断裂相互交互的位置也是近年来发生中等 强度地震的主要区域,需要关注这些位置可能的 强震风险。

### 4 结论

位于中国大陆中心位置的鄂尔多斯活动地块, 不仅在大地构造单元中有着至关重要的作用和意 义,也是中国东西部交流贯通的重要枢纽位置, 是"丝绸之路"经济带的东端,在未来国家和区 域经济发展中发挥着举足轻重的作用。由于受西 南部青藏块体和东部的太平洋板块远程作用的影 响,鄂尔多斯活动地块各边界带构造活动特征和 变形具有明显的特殊性和差异性,也控制着周边 不同类型的强震的孕育和发生。

(1)受青藏高原向北东挤压扩展的影响,构 造变形样式复杂的西南缘断裂以走滑、逆走滑和 逆冲为主要特征,是历史大地震的频发区域,也 是鄂尔多斯活动地块周缘强震复发最频繁的区域。 以右旋为特征的三关口-牛首山断裂为高原扩展的 最新边界,其北部的银川盆地表现为典型的断陷 盆地,有右旋走滑特征,地震多以正走滑型为主, 但贺兰山西侧的断裂已表现出有逆冲活动的特征。

(2)鄂尔多斯活动地块南北两侧边界带均为 正断控制的断陷盆地。北缘的河套盆地北侧的控 盆正断裂控制着北边界强震的孕育和发生,盆地 内部和南部地震相对较少。而由两组正断层组成 的断裂构造网络的渭河盆地,历史大地震多发生 在盆地南部,正断型地震居多,盆地中北部有中 强地震发生,但规模要小于南部。

(3)有多个裂谷型盆地斜列组成的山西地堑 系分为南北两个部分,历史大地震表现为南强北 弱,北部盆地受张渤构造带的影响,盆地走向和 断层运动性质均发生了明显变化,多具备7级左右 地震构造条件。

综合认为,鄂尔多斯活动地块周缘第四纪构 造活动差异明显,由于复杂的板块远程作用交汇 和活动地块间的相互作用,边界断裂在继承早期 构造特征的基础上,有新生断裂发育或断裂运动 性质的变化,地块边界带未来强震多发生在大地 震离逝时间长的地震空区,或是构造带的转换和 交汇区,也要注意一些新生断裂和没有发生过破 裂的断层段发生 6~7 级强震的可能。

**致谢:**感谢国家重点研发计划 (2017YFC1500100) 项目组全体成员的共同努力。对学者们在此开展 的大量研究工作,由于篇幅有限,不能一一列出, 在此表示歉意,也表达崇高的敬意和致谢。围绕 鄂尔多斯活动地块编制了《鄂尔多斯活动地块及 边界带地震构造图 (1:50 万)》,已正式出版, 欢迎大家批评指正。

#### References

- BAO G D, CHEN H, HU J M, et al., 2019. Quaternary activity and segmentation of the yellow river fault of the eastern margin of Yinchuan graben [J]. Acta Geoscientica Sinica, 40 (4): 614-628. (in Chinese with English abstract)
- CHAICZ, LIAOYH, ZHANGWX, et al., 2001. Late Quaternary paleoearthquakes and their rupture features along the Lingwu fault [J]. Seismology and Geology, 23 (1): 15-23. (in Chinese with English abstract)
- CHEN L C, 2002. Paleoearthquakes, the law of strong earthquake recurrence and potential sites for the occuurrence of future strong earthquakes in the Hatao fault-depression zone [D]. Beijing: Institute of Geology, China Earthquake Administration. (in Chinese with English abstract)
- CHEN Y F, CHEN J H, GUO B, et al., 2022. Seismic structure and deformation features beneath the Yinchuan-Hetao graben, NW China [J]. Physics of the Earth and Planetary Interiors, 329-330: 106911.
- DENG Q D, YOU H C, 1985. Fault scarps research and earthquake risk estimation: Example in eastern Helanshan fault scarps [ J ]. Northwestern Seismological Journal, 7 (1): 29-38. (in Chinese with English abstract)
- DENG Q D, LIAO Y H, 1996. Paleoseismology along the range-front fault of Helan Mountains, North Central China [J]. Journal of Geophysical Research: Solid Earth, 101 (B3): 5873-5893.
- DENG Q D, CHENG S P, MIN W, et al., 1999. Discussion on Cenozoic tectonics and dynamics of Ordos block [J]. Journal of Geomechanics, 5 (3): 13-21. (in Chinese with English abstract)
- DENG Q D, ZHANG P Z, RAN Y K, et al., 2003. Active tectonics and earthquake activities in China [J]. Earth Science Frontiers, 10 (S1): 66-73. (in Chinese with English abstract)
- DONG S P, ZHANG P Z, ZHENG W J, et al., 2018. Paleoseismic observations along the Langshan range-front fault, Hetao Basin, China: Tectonic and seismic implications [J]. Tectonophysics, 730: 63-80.
- DOU S Q, YU S E, LIU G X, et al., 1995. Geometric structure and activity of the Xizhoushan Mountain piedmont fault in Shanxi Province

[M] //Insitute of Geology, SSB. Research on active fault (4). Beijing: Seismological Press: 104-115. (in Chinese with English abstract)

- DU J J, MA Y S, LI D P, 2017. Activity of main faults since the Late Pleistocene and related geohazard effects in southeast of Weihe Basin [J]. Acta Geoscientica Sinica, 38 (S1): 55-58. (in Chinese with English abstract)
- FENG XJ, MA J, ZHOU Y, et al., 2020. Geomorphology and paleoseismology of the Weinan fault, Shaanxi, Central China, and the source of the 1556 Huaxian earthquake [J]. Journal of Geophysical Research: Solid Earth, 125 (12): e2019JB017848.
- GAO C, CAO J, LIU S F, et al., 2021. The current surface deformation characteristics of northern margin fault of Yangyuan Basin based on GPS and SBAS-InSAR [J]. Journal of Geodesy and Geodynamics, 41 (12): 1288-1293. (in Chinese with English abstract)
- GONG W B, HU J M, WU S J, et al., 2017. Deformation characteristics, timing and significance of the Lang Shan sinistral strike-slip ductile shear zone in Inner Mongolia [J]. Earth Science Frontiers, 24 (3): 263-275. (in Chinese with English abstract)
- GU G X, 1983. Catalogue of China earthquake (1831BC-1969AD)
  [M]. Beijing: Science Press. (in Chinese)
- HAO M, WANG Q L, ZHANG P Z, et al., 2021. "Frame wobbling" causing crustal deformation around the Ordos block [J]. Geophysical Research Letters, 48 (1): e2020GL091008.
- HE C Q, CHENG Y L, RAO G, et al., 2018. Geomorphological signatures of the evolution of active normal faults along the Langshan Mountains, North China [J]. Geodinamica Acta, 30 (1): 163-182.
- HU G R, LI Z H, YAN X B, et al., 2017. The study of Late Quaternary activity of Hancheng fault [J]. Seismology and Geology, 39 (1): 206-217. (in Chinese with English abstract)
- HU Y X, WANG Q L, CUI D X, et al., 2008. Analysis on activity of Kouzhen-Guanshan fault in Jingyang Based on deformation profile data [J]. Journal of Catastrophology, 23 (S1): 62-65. (in Chinese with English abstract)
- HU Y X, HAO M, SONG S W, et al., 2018. Present crustal motion in three-dimensional orientations and fault activities in Weihe Basin [J]. Journal of Geodesy and Geodynamics, 38 (12): 1220-1226. (in Chinese with English abstract)
- Institute of Geology, State Seismological Bureau, Seismological Bureau of Ningxia Hui Automous Province, 1990. Haiyuan active fault [M]. Beijing: Seismological Press. (in Chinese with English abstract)
- JIANG W L, XIAO Z M, XIE X S, 2000. Segmentations of active normal dip-slip faults around Ordos block according to their surface ruptures in historical strong earthquakes [J]. Acta Seismologica Sinica, 22 (5): 517-526. (in Chinese with English abstract)
- JIANG W L, GUO H, XIE X S, et al., 2017. Distribution map of Jiaocheng active fault zones in Shanxi (1:50000) [M]. Beijing: Seismological Press. (in Chinese)
- LEI Q Y, CHAI C Z, ZHENG W J, et al., 2014. Activity and slip rate of the northern section of Yellow River fault revealed by drilling [J]. Seismology and Geology, 36 (2): 464-477. (in Chinese with English abstract)

- LEI Q Y, ZHANG P Z, ZHENG W J, et al., 2016. Dextral strike-slip of Sanguankou-Niushoushan fault zone and extension of arc tectonic belt in the northeastern margin of the Tibet Plateau [J]. Science China Earth Sciences, 59 (5): 1025-1040.
- LEI Q Y, ZHANG P Z, ZHENG W J, et al., 2017. Geological and geomorphic evidence for dextral strike slip of the Helan Shan westpiedmont fault and its tectonic implications [J]. Seismology and Geology, 39 (6): 1297-1315. (in Chinese with English abstract)
- LEI Q Y, YU J X, ZHANG P Z, et al., 2022. Tectonic geomorphology and prehistoric earthquakes of the west Helanshan fault, west Ordos, and its implications for regional tectonics and seismic hazard [J]. Tectonophysics, 833: 229375.
- LEI Z S, YUAN D Y, GE W P, et al., 2007. Textual research on the Tianshui M7 earthquake in 734 ad and analysis of its causative structure [J]. Seismology and Geology, 29 (1): 51-62. (in Chinese with English abstract)
- LI C Y, 2005. Quantitative studies on major active fault zones in northeastern Qinghai-Tibet Plateau [D]. Beijing: Institute of Geology, China Earthquake Administration. (in Chinese with English abstract)
- LI C Y, ZHANG P Z, YIN J H, et al., 2009. Late Quaternary leftlateral slip rate of the Haiyuan fault, northeastern margin of the Tibetan Plateau [J]. Tectonics, 28 (5): TC5010.
- LI J B, RAN Y K, GUO W S, 2005. Research on the lacustrine strata of the tuoketuo mesa, Hetao Basin, China [J]. Quaternary Sciences, 25 (5): 630-639. (in Chinese with English abstract)
- LI X N, ZHANG P Z, ZHENG W J, et al., 2018. Kinematics of Late Quaternary slip along the Qishan-Mazhao fault: Implications for tectonic deformation on the southwestern Ordos, China [J]. Tectonics, 37 (9): 2983-3000.
- LI X N, FENG X J, LI X N, et al., 2019. Geological and geomorphological evidence for active faulting of the southern Liupanshan fault zone, NE Tibetan Plateau [J]. Geomorphology, 345: 106849.
- LI Y B, RAN Y K, CHEN L C, et al., 2015. The latest surface rupture events on the major active faults and great historical earthquakes in Hetao fault-depression zone [J]. Seismology and Geology, 37 (1): 110-125. (in Chinese with English abstract)
- LI Y G, ZHENG W J, YANG J J, et al., 2022. Early Quaternary tectonic transformation of the Helan Shan: Constraints due to quantitative geomorphology [J]. Frontiers of Earth Science, 10: 825849.
- LI Z H, ZHANG S L, CHEN H, 2017. Experience of two moderatestrong earthquake prediction in southern Shanxi Province [J]. Recent Developments in World Seismology, 12 (468): 1-5. (in Chinese with English abstract)
- LIAO Y H, CHAI C Z, ZHANG W X, et al., 2000. The active features and slip rate of Lingwu faults in Late Quaternary [J]. Earthquake Research in China, 16 (2): 158-165. (in Chinese with English abstract)
- LIU B J, CHAI C Z, FENG S Y, et al., 2008. Seismic exploration method for buried fault and its up-breakpoint in Quaternary sediment area: An example of Yinchuan buried active fault [J]. Chinese

Journal of Geophysics, 51 (5): 1475-1483. (in Chinese with English abstract)

- LIU H G, JIA Q C, GONG F, 2022. Late Quaternary activity characteristics of tuoketuo section of the Ordos northern fault [J]. Technology for Earthquake Disaster Prevention, 17 (2): 242-251. (in Chinese with English abstract)
- LIU J R, REN Z K, ZHANG H P, et al., 2022a. Slip rates along the Laohushan fault and spatial variation in slip rate along the Haiyuan fault zone [J]. Tectonics, 41 (2): e2021TC006992.
- LIU X W, GAO Z M, SHAO Y X, et al., 2022b. Late Pleistocene slip rates on an active normal fault in the northwestern Ordos block, China [J]. Frontiers in Earth Science, 10: 916905.
- LUO Q X, LI C Y, LI X N, et al., 2021. Slip distribution and footwall topography of the Yanggao-Tianzhen fault (northern Shanxi graben): Implications for the along-strike variations in fault activity and regional deformation [J]. Tectonics, 40 (11): e2020TC006593.
- LUO Q X, LI C Y, 2022. Evidence of recent activity along the Wulanhada-Gaowusu fault in Ulanqab, Inner Mongolia and its tectonic implications [J]. Quaternary Sciences, 42 (4): 967-977. (in Chinese with English abstract)
- MA J, 2019. Surface rupture and its seismogenic faults of 1556 Huaxian
   M8 ¼ earthquake [D]. Beijing: Institute of Geology, China
   Earthquake Administration. (in Chinese with English abstract)
- MENG X L, YAN F Z, HOU T A, 1993. Main active fault characteristics of Shanxi fault depression zone [M] //MA Z J. Earthquake research and disaster reduction in Linfen, Shanxi. Beijing: Seismological Press: 31-39. (in Chinese)
- MI F S, HAN H Y, JIN J Q, et al., 1993. Nowadays active features of the Kouzhen-Guanshan faults [J]. Journal of Xi'an College of Geology, 15 (2): 40-47. (in Chinese with English abstract)
- MIDDLETON T A, WALKER R T, ROOD D H, et al., 2016. The tectonics of the western Ordos Plateau, Ningxia, China: Slip rates on the Luoshan and East Helanshan Faults [J]. Tectonics, 35 (11): 2754-2777.
- MIN W, CHAI C Z, WANG P, et al., 1992. Preliminary study on the Holocene active fault features at the eastern piedmont of the Luoshan Mountain [J]. Earthquake Research in China, 8 (4): 49-54. (in Chinese with English abstract)
- MOLNAR P, TAPPONNIER P, 1975. Cenozoic tectonics of Asia: Effects of a continental collision: Features of recent continental tectonics in Asia can be interpreted as results of the India-Eurasia collision [J]. Science, 189 (4201): 419-426.
- NIE Z S, WU W M, MA B Q, 2010. Surface rupture of the A. D. 849 earthquake occurred to the east of Baotou City, China, and discussion on its parameters [J]. Acta Seismologica Sinica, 32 (1): 94-107. (in Chinese with English abstract)
- PENG H, ZHANG D L, ZHENG W J, et al., 2022. Recurrence and clustering of large earthquakes along the northern boundary of Ordos block: Constraining paleoearthquakes by an improved multiple trench constraining method [J]. Lithosphere, 2022 (1): 6823155.
- PENG H, ZHENG W J, DONG S P, et al., 2023. New paleoseismic events reveal decamillenial recurrence time for large earthquakes (M ≥ 7) along the Yuguang graben fault in North China [J].

Tectonophysics, 869: 230135.

- QIN B C, FANG W X, ZHANG J G, et al., 2021. Quaternary sedimentary sequence and sedimentary environment restoration in the Jinzhong Basin, Fenhe Rift Valley [J]. Journal of Geomechanics, 27 (6): 1035-1050. (in Chinese with English abstract)
- RAN Y K, ZHANG P Z, CHEN L C, 2003. Research on the completeness of paleoseismic activity history since Late Quaternary along the Daqingshan piedmont fault in Hetao depression zone, North China [J]. Earth Science Frontiers, 10 (S1): 207-216. (in Chinese with English abstract)
- RAO G, LIN A M, YAN B, et al., 2014. Tectonic activity and structural features of active intracontinental normal faults in the Weihe graben, Central China [J]. Tectonophysics, 636: 270-285.
- RAO G, LIN A M, YAN B, 2015. Paleoseismic study on active normal faults in the southeastern Weihe graben, Central China [J]. Journal of Asian Earth Sciences, 114: 212-225.
- RAO G, CHEN P, HU J M, et al., 2016. Timing of Holocene paleoearthquakes along the Langshan piedmont fault in the western Hetao graben, North China: Implications for seismic risk [J]. Tectonophysics, 677-678: 115-124.
- RAO G, HE C Q, CHENG Y L, et al., 2018. Active normal faulting along the Langshan piedmont fault, North China: Implications for slip partitioning in the western Hetao graben [J]. The Journal of Geology, 126 (1): 99-118.
- Shaanxi Earthquake Administration, 1996. Active fault zone on the northern edge of Qinling Mountains [M]. Beijing: Seismological Press. (in Chinese)
- SHI W, DONG S W, HU J M, 2020. Neotectonics around the Ordos block, North China: A review and new insights [J]. Earth-Science Reviews, 200: 102969.
- SI S P, LI Y L, LÜ S H, et al., 2014. Holocene slip rate and paleoearthquake records of the Salt Lake segment of the northern Zhongtiaoshan fault, Shanxi Province [J]. Science China Earth Sciences, 57 (9): 2079-2088.
- SONG F M, CAO Z Q, 1994. Preliminary research on the eastern piedmont fault of the Bayanwula Mountain [M] ///Insitute of Geology, SSB. Research on Active fault, (3): 202-205. (in Chinese)
- SONG Y G, LAN M W, LIU H F, et al., 2021. Cenozoic stratigraphic correlation and the lower limit of Quaternary in Guanzhong Basin [J]. Bulletin of Geological Science and Technology, 40 (2): 24-35. (in Chinese with English abstract)
- SUN C B, XIE X S, XU J H, 2013. Late Quaternary faulted landforms characteristics on the Tumen-Jiazhu village segment of the Luoyunshan piedmont fault [J]. Earthquake Research in China, 29 (3): 347-357. (in Chinese with English abstract)
- SUN W, 2018. Late Quaternary activity of Liu-Leng Mountain north fault [ D ]. Beijing: Institute of Geology, China Earthquake Administration. (in Chinese with English abstract)
- TAPPONNIER P, PELTZER G, LE DAIN A Y, et al., 1982. Propagating extrusion tectonics in Asia: New insights from simple experiments with plasticine [J]. Geology, 10 (12): 611-616.
- The Research Group on Active Fault System around Ordos Massif State

Seismological Bureau, 1988. The active fault system around Ordos massif [M]. Beijing: Seismological Press. (in Chinese)

- TIAN Q J, WANG L, LI D W, et al., 2017. Distribution map of fault zone along the southern margin of Yuguang basin (1:50000) [M]. Beijing: Seismological Press. (in Chinese)
- WANG W T, 2020. Airborne LiDAR and tectonic geomorphology research on fault movement characteristics: A case study of the Huangxianggou section of the northern margin of the western Qinling fault zone [D]. Lanzhou: Lanzhou Institute of Seismology, China Earthquake Administration. (in Chinese with English abstract)
- WU L J, ZHANG Y L, SHI J S, et al., 2019. Quaternary lithostratigraphic regionalization and sedimentary sequence of Hetao Basin [J]. Journal of Arid Land Resources and Environment, 33 (10): 91-101. (in Chinese with English abstract)
- XIANG H F, GUO S M, ZHANG B L, et al., 1998. Active features of the eastern Liupanshan piedmont reverse fault zone since Late Quaternary [J]. Seismology and Geology, 20 (4): 321-327. (in Chinese with English abstract)
- XIE F R, JING Z J, ZHANG S M, et al., 2017. Distribution map of Taigu fault (1:50000) [M]. Beijing: Seismological Press. (in Chinese)
- XIE X S, JIANG W L, SUN C B, et al., 2008. Comparison study on Holocene paleoseismic activities among multi-trenches along the jiaocheng fault zone, shanxi [J]. Seismology and Geology, 30 (2): 412-430. (in Chinese with English abstract)
- XING C Q, WANG Y B, 1991. Research on new activity and paleoearthquakes of Zhengyiguan fault belt [J]. Northwestern Seismological Journal, 13 (4): 54-60. (in Chinese with English abstract)
- XU D S, HE Z T, MA B Q, et al., 2022. Vertical slip rates of normal faults constrained by both fault walls: A case study of the hetao fault system in Northern China [J]. Frontiers in Earth Science, 10: 816922.
- XU W, LIU X D, ZHANG S M, 2011. Research of recent Late Quaternary activity in the middle part of Kouquan fault [J]. Earthquake Research in China, 27 (4): 386-395. (in Chinese with English abstract)
- XU W, YANG Y Y, YUAN Z D, et al., 2017. Late Quaternary faulted landforms and fault activity of the Huashan piedmont fault [J]. Seismology and Geology, 39 (3): 587-604. (in Chinese with English abstract)
- XU W J, GAO M T, REN X M, et al., 2008. Study on seismic activity characteristics in the Ordos block [J]. Earthquake Research in China, 24 (4): 388-398. (in Chinese with English abstract)
- XU X W, DENG Q D, YOU H C, 1986. Evidence on dextral dislocation of fault at the western foothills of Mt. Xizhoushan, Shanxi Province and its slip rate during the Holocene [J]. Seismology and Geology, 8 (3): 44-46. (in Chinese with English abstract)
- XU X W, DENG Q D, DONG R S, et al., 1992. Study on strong earthquake activity and risk areas in the Shanxi graben system [J]. Seismology and Geology, 14 (4): 305-316. (in Chinese with English abstract)
- XU Y R, 2013. A study on the Late Quaternary faulting of the Huoshan

piedmont fault zone in the central Shanxi faulted basin belt [D]. Beijing: Institute of Geology, China Earthquake Administration. (in Chinese with English abstract)

- XU Y R, HE H L, DENG Q D, et al., 2018. The CE 1303 Hongdong earthquake and the Huoshan piedmont fault, Shanxi graben: Implications for magnitude limits of normal fault earthquakes [J]. Journal of Geophysical Research: Solid Earth, 123 (4): 3098-3121.
- YAN X B, ZHOU Y S, LI Z H, et al., 2018. A study on the seismogenic structure of Linfen M7 <sup>3</sup>/<sub>4</sub> earthquake in 1695 [J]. Seismology and Geology, 40 (4): 883-902. (in Chinese with English abstract)
- YANG C Y, LI X N, FENG X J, et al., 2021. The Late Quaternary and present-day activities of the Kouzhen-Guanshan fault on the northern boundary of Weihe graben basin, China [J]. Seismology and Geology, 43 (3): 504-520. (in Chinese with English abstract)
- YANG Y Y, GAO Z W, XU W, 2012. Geomorphic expression and response of the activity along the middle section of Huashan front fault in the Late Quaternary period [J]. Technology for Earthquake Disaster Prevention, 7 (4): 335-347. (in Chinese with English abstract)
- YIN G M, JIANG Y F, YU G, 2013. The study of the left-lateral displacement on the Xiangshan-Tianjingshan fault in Late Quaternary [J]. Seismology and Geology, 35 (3): 472-479. (in Chinese with English abstract)
- YUAN D Y, LEI Z S, GE W P, et al., 2007. A new opinion about the west of Gangu M7.0 earthquake in 143 A. D. in Gansu Province [J]. Northwestern Seismological Journal, 29 (1): 58-63. (in Chinese with English abstract)
- YUAN D Y, LEI Z S, WU Z, et al., 2017. Textual research of Longxi earthquake in 47 BC in Gansu Province and analysis of its causative structure [J]. Seismology and Geology, 39 (4): 819-836. (in Chinese with English abstract)
- ZHANG H, HE Z T, MA B Q, et al., 2017. The vertical slip rate of the Sertengshan piedmont fault, Inner Mongolia, China [J]. Journal of Asian Earth Sciences, 143: 95-108.
- ZHANG P Z, DONG Q D, ZHANG G M, et al., 2003. Active tectonic blocks and strong earthquakes in the continent of China [J]. Science in China Series D: Earth Sciences, 46 (2): 13-24.
- ZHANG P Z, DENG Q D, ZHANG Z Q, et al., 2013. Active faults, earthquake hazards and associated geodynamic processes in continental China [J]. Scientia Sinica Terrae, 43 (10): 1607-1620. (in Chinese with English abstract)
- ZHANG S M, 2007. A study of Quaternary episodic block faulting in Xinding Basin [ D ]. Beijing: Institute of Geology, China Earthquake Administration. (in Chinese with English abstract)
- ZHANG W Q, JIAO D C, CHAI C Z, et al., 2015. Xianjingshan active fault [M]. Beijing: Seismological Press. (in Chinese)
- ZHANG Y P, ZHENG W J, YUAN D Y, et al., 2021. Geometrical imagery and kinematic dissipation of the Late Cenozoic active faults in the west Qinling belt: Implications for the growth of the Tibetan Plateau [J]. Journal of Geomechanics, 27 (2): 159-177. (in Chinese with English abstract)

- 第2期
- ZHAO B, ZHANG C H, WANG D Z, et al., 2017. Contemporary kinematics of the Ordos block, North China and its adjacent rift systems constrained by dense GPS observations. Journal of Asian Earth Sciences, 135, 257-267.
- ZHAO S L, TAN X B, YU G H, et al., 2016. Late Quaternary activity of the fanshi segment of the northern piedmont fault of the Wutai Mountain [J]. Technology for Earthquake Disaster Prevention, 11 (4): 722-735. (in Chinese with English abstract)
- ZHENG W J, ZHANG P Z, HE W G, et al., 2013. Transformation of displacement between strike-slip and crustal shortening in the northern margin of the Tibetan Plateau: Evidence from decadal GPS measurements and Late Quaternary slip rates on faults [J]. Tectonophysics, 584: 267-280.
- ZHENG W J, YUAN D Y, ZHANG P Z, et al., 2016. Tectonic geometry and kinematic dissipation of the active faults in the northeastern Tibetan Plateau and their implications for understanding northeastward growth of the plateau [J]. Quaternary Sciences, 36 (4): 775-788. (in Chinese with English abstract)
- ZHENG W J, ZHANG P Z, YUAN D Y, et al., 2019. Basic characteristics of active tectonics and associated geodynamic processes in continental China [J]. Journal of Geomechanics, 25 (5): 699-721. (in Chinese with English abstract)
- ZHENG W J, WANG Q L, YUAN D Y, et al., 2020. The concept, review and new insights of the active-tectonic block hypothesis [J]. Seismology and Geology, 42 (2): 245-270. (in Chinese with English abstract)
- ZHENG W J, ZHANG Z Q, HAO M, et al., 2022. Physical basis for prediction of continental strong earthquakes: Development and prospect of active tectonic block theory [J]. Chinese Science Bulletin, 67 (13): 1352-1361. (in Chinese with English abstract)
- ZHENG W J, PENG H, LIU X W, et al., 2023. Strong earthquake activities around the Ordos active block in past 15000 years and its implications [J/OL]. Chinese Science Bulletin: 1-17 (2013-12-29) [2024-01-04]. http://doi.org/10.1360/TB-2023-0767. (in Chinese with English abstract)
- ZHU R X, CHEN L, WU F Y, et al., 2011. Timing, scale and mechanism of the destruction of the North China Craton [J]. Science China Earth Sciences, 54 (6): 789-797.

#### 附中文参考文献

- 包国栋, 陈虹, 胡健民, 等, 2019. 银川盆地东缘黄河断裂第四纪 活动与分段性研究 [J]. 地球学报, 40 (4): 614-628.
- 柴炽章,廖玉华,张文孝,等,2001. 灵武断裂晚第四纪古地震及 其破裂特征 [J]. 地震地质,23 (1):15-23.
- 陈立春,2002. 河套断陷带的古地震、强震复发规律和未来可能强 震地点 [D]. 北京:中国地震局地质研究所.
- 邓起东,尤惠川,1985. 断层崖研究与地震危险性估计: 以贺兰山 东麓断层崖为例 [J].西北地震学报,7(1):29-38.
- 邓起东,程绍平,闵伟,等,1999.鄂尔多斯块体新生代构造活动 和动力学的讨论 [J].地质力学学报,5(3):13-21.
- 邓起东,张培震,冉勇康,等,2003.中国活动构造与地震活动[J].地学前缘,10 (S1):66-73.
- 窦素芹,于慎谔,刘光勋,等,1995. 系舟山山前活动断裂带的几 何结构及其活动性[M]//国家地震局地质研究所. 活动断裂研

究 (4). 北京: 地震出版社: 104-115.

- 杜建军,马寅生,黎敦朋,2017. 渭河盆地东南缘主要断裂晚更新 世以来的活动性及灾害效应 [J]. 地球学报,38 (S1):55-58.
- 高晨,曹筠,刘书峰,等,2021. 基于 GPS 和 SBAS-InSAR 的阳原 盆地北缘断裂现今地表形变特征 [J].大地测量与地球动力学, 41 (12): 1288-1293.
- 公王斌,胡健民,吴素娟,等,2017.内蒙古狼山左行走滑韧性剪 切带变形特征、时间及意义 [J].地学前缘,24 (3):263-275.
- 顾功叙, 1983. 中国地震目录 (公元前1831—公元1969年) [M]. 北京:科学出版社.
- 国家地震局《鄂尔多斯周缘活动断裂系》课题组,1988.鄂尔多斯 周缘活动断裂系 [M].北京:地震出版社.
- 国家地震局地质研究所,宁夏回族自治区地震局,1990.海原活动 断裂带 [M].北京:地震出版社.
- 扈桂让,李自红,闫小兵,等,2017. 韩城断裂晚第四纪活动性研究 [J]. 地震地质,39 (1): 206-217.
- 胡亚轩,王庆良,崔笃信,等,2008. 根据断层形变剖面资料分析 泾阳口镇-关山断裂活动状况 [J]. 灾害学,23 (S1):62-65.
- 胡亚轩,郝明,宋尚武,等,2018. 渭河盆地现今三维地壳运动及 断裂活动性研究 [J]. 大地测量与地球动力学,38 (12): 1220-1226.
- 江娃利,肖振敏,谢新生,2000.鄂尔多斯块体周边正倾滑活动断裂历史强震地表破裂分段 [J]. 地震学报,22 (5):517-526.
- 江娃利,郭慧,谢新生,等,2017.山西交城活动断裂带分布图 (1:50000)说明书 [M].北京:地震出版社.
- 雷启云,柴炽章,郑文俊,等,2014. 钻探揭示的黄河断裂北段活动性和滑动速率 [J]. 地震地质,36 (2):464-477.
- 雷启云,张培震,郑文俊,等,2016. 青藏高原东北缘三关口-牛 首山断裂的右旋走滑与弧形构造带扩展 [J]. 中国科学:地球科 学,46 (5): 691-705.
- 雷启云,张培震,郑文俊,等,2017. 贺兰山西麓断裂右旋走滑的 地质地貌证据及其构造意义[J]. 地震地质,39(6): 1297-1315.
- 雷中生,袁道阳,葛伟鹏,等,2007.734 年天水7 级地震考证与发震构造分析 [J]. 地震地质,29 (1):51-62.
- 李传友,2005. 青藏高原东北部几条主要断裂带的定量研究 [D]. 北京:中国地震局地质研究所.
- 李建彪,冉勇康,郭文生,2005. 河套盆地托克托台地湖相层研究 [J]. 第四纪研究,25 (5):630-639.
- 李彦宝,冉勇康,陈立春,等,2015. 河套断陷带主要活动断裂最 新地表破裂事件与历史大地震 [J]. 地震地质,37 (1): 110-125.
- 李自红,张淑亮,陈慧,2017.山西南部两次中等地震预测回顾与 讨论 [J]. 国际地震动态,12 (468):1-5.
- 廖玉华,柴炽章,张文孝,等,2000. 灵武断裂晚第四纪活动特征 及位移速率 [J]. 中国地震,16 (2):158-165.
- 刘保金,柴炽章,酆少英,等,2008. 第四纪沉积区断层及其上断 点探测的地震方法技术:以银川隐伏活动断层为例 [J]. 地球物 理学报,51 (5):1475-1483.
- 刘华国,贾启超,龚飞,2022.鄂尔多斯北缘断裂托克托段晚第四 纪活动特征 [J].震灾防御技术,17 (2):242-251.
- 罗全星,李传友,2022.内蒙古乌兰哈达-高勿素断裂的新活动证 据及构造意义初探 [J].第四纪研究,42 (4):967-977.

- 马冀, 2019. 1556 年华县 M 8¼级地震地表破裂与发震构造 [D]. 北京:中国地震局地质研究所.
- 孟宪梁,闫风忠,侯庭爱,1993.山西断陷带主要活动断裂特征 [M] //马宗晋.山西临汾地震研究与系统减灾.北京:地震出 版社:31-39.
- 米丰收,韩恒悦,靳金泉,等,1993. 口镇—关山断裂的现今活动 特征 [J]. 西安地质学院学报,15 (2):40-47.
- 闵伟,柴炽章,王萍,等,1992.罗山东麓断裂全新世活动特征的 初步研究 [J].中国地震,8(4):49-54.
- 聂宗笙,吴卫民,马保起,2010.公元849年内蒙古包头东地震地 表破裂带及地震参数讨论 [J].地震学报,32 (1):94-107.
- 秦帮策,方维萱,张建国,等,2021. 汾河裂谷晋中盆地内第四纪 沉积序列与沉积环境恢复 [J]. 地质力学学报,27 (6): 1035-1050.
- 冉勇康,张培震,陈立春,2003.河套断陷带大青山山前断裂晚第 四纪古地震完整性研究 [J].地学前缘,10 (S1):207-216.
- 陕西省地震局, 1996. 秦岭北缘活动断裂带 [M]. 北京: 地震出版 社.
- 司苏沛,李有利,吕胜华,等,2014.山西中条山北麓断裂盐池段 全新世古地震事件和滑动速率研究 [J].中国科学:地球科学, 44 (9):1958-1967.
- 宋方敏,曹忠权,1994.巴彦乌拉山东麓断裂的初步研究[M] // 国家地震局地质研究所.活动断裂研究理论与应用(3). 202-205.
- 宋友桂, 兰敏文, 刘慧芳, 等, 2021. 关中盆地新生界地层划分对 比与第四纪下限 [J]. 地质科技通报, 40 (2): 24-35.
- 孙昌斌,谢新生,许建红,2013.罗云山山前断裂中段土门-贾朱 村晚第四纪断错地貌特征 [J].中国地震,29(3):347-357.
- 孙稳,2018. 六棱山北麓断裂晚第四纪活动性 [D]. 北京:中国地 震局地质研究所.
- 田勤俭, 王林, 李德文, 等, 2017. 蔚广盆地南缘断裂带分布图 (1:50000) 说明书 [M]. 北京: 地震出版社.
- 王维桐,2020. 机载 LiDAR 和构造地貌方法对断裂运动特征研究: 以西秦岭北缘断裂黄香沟段为例 [D]. 兰州:中国地震局兰州 地震研究所.
- 吴利杰,张翼龙,石建省,等,2019.河套盆地第四纪岩石地层区 划及沉积序列 [J].干旱区资源与环境,33 (10):91-101.
- 向宏发, 虢顺民, 张秉良, 等, 1998. 六盘山东麓活动逆断裂构造 带晚第四纪以来的活动特征 [J]. 地震地质, 20 (4): 321-327.
- 谢富仁, 荆振杰, 张世民, 等, 2017. 太谷断裂带分布图 (1: 50000) 说明书 [M]. 北京: 地震出版社.
- 谢新生,江娃利,孙昌斌,等,2008.山西交城断裂带多个大探槽 全新世古地震活动对比研究 [J].地震地质,30 (2):412-430.
- 邢成起,王彦宾,1991.正谊关断裂带的新活动与古地震研究[J].西北地震学报,13 (4):54-60.
- 徐伟,刘旭东,张世民,2011. 口泉断裂中段晚第四纪最新活动研 究 [J]. 中国地震,27 (4):386-395.
- 徐伟,杨源源,袁兆德,等,2017.华山山前断裂断错地貌及晚第 四纪活动性 [J].地震地质,39 (3):587-604.
- 徐伟进,高孟潭,任雪梅,等,2008.鄂尔多斯地块区内地震活动 特征的初步研究 [J].中国地震,24 (4):388-398.

- 徐锡伟,邓起东,尤惠川, 1986. 山西系舟山西麓断裂右旋错动证 据及全新世滑动速率 [J]. 地震地质,8(3):44-46.
- 徐锡伟,邓起东,董瑞树,等,1992.山西地堑系强震的活动规律 和危险区段的研究 [J].地震地质,14 (4): 305-316.
- 徐岳仁,2013.山西霍山山前断裂带晚第四纪活动特征研究 [D]. 北京:中国地震局地质研究所.
- 闫小兵,周永胜,李自红,等,2018.1695年临汾7¾级地震发震 构造研究 [J]. 地震地质,40 (4):883-902.
- 杨晨艺,李晓妮,冯希杰,等,2021. 渭河盆地北缘口镇-关山断 层的晚第四纪—现今的活动性 [J]. 地震地质,43 (3): 504-520.
- 杨源源,高战武,徐伟,2012. 华山山前断裂中段晚第四纪活动的 地貌表现及响应 [J]. 震灾防御技术,7(4):335-347.
- 尹功明,江亚风,俞岗,等,2013.晚第四纪以来香山-天景山断 裂左旋走滑量研究 [J].地震地质,35 (3):472-479.
- 袁道阳, 雷中生, 葛伟鹏, 等, 2007. 对 143 年甘谷西 7 级地震史 料的新见解 [J]. 西北地震学报, 29 (1): 58-63.
- 袁道阳, 雷中生, 吴赵, 等, 2017. 公元前 47 年甘肃陇西地震考 证与发震构造分析 [J]. 地震地质, 39 (4): 819-836.
- 张培震,邓起东,张国民,等,2003.中国大陆的强震活动与活动 地块 [J].中国科学 (D辑),33 (S1):12-20.
- 张培震,邓起东,张竹琪,等,2013.中国大陆的活动断裂、地震 灾害及其动力过程[J].中国科学:地球科学,43 (10): 1607-1620.
- 张世民,2007. 忻定盆地第四纪断块活动分期研究 [D]. 北京:中国地震局地质研究所.
- 张维歧, 焦德成, 柴炽章, 等, 2015. 天景山活动断裂带 [M]. 北 京: 地震出版社.
- 张逸鹏,郑文俊,袁道阳,等,2021.西秦岭晚新生代构造变形的 几何图像、运动学特征及其动力机制 [J].地质力学学报,27 (2):159-177.
- 赵仕亮,谭锡斌,于贵华,等,2016.五台山北麓断裂繁峙段晚第 四纪活动性研究 [J].震灾防御技术,11 (4):722-735.
- 郑文俊,袁道阳,张培震,等,2016. 青藏高原东北缘活动构造几 何图像、运动转换与高原扩展 [J]. 第四纪研究,36 (4): 775-788.
- 郑文俊,张培震,袁道阳,等,2019.中国大陆活动构造基本特征 及其对区域动力过程的控制 [J].地质力学学报,25(5): 699-721.
- 郑文俊,王庆良,袁道阳,等,2020.活动地块假说理论框架的提出、发展及未来需关注的科学问题 [J].地震地质,42 (2):245-270.
- 郑文俊,张竹琪,郝明,等,2022.强震孕育发生的大陆活动地块 理论未来发展与强震预测探索 [J].科学通报,67 (13): 1352-1361.
- 郑文俊, 彭慧, 刘兴旺, 等, 2023. 鄂尔多斯活动地块边界带 15000 年以来强震活动与现今大地震空区 [J/OL]. 科学通报: 1-17 (2023-12-29) [2024-01-04]. https://doi.org/10.1360/TB-2023-0767.
- 朱日祥,陈凌,吴福元,等,2011.华北克拉通破坏的时间、范围 与机制 [J].中国科学:地球科学,41 (5):583-592.