Vol. 28 No. 1 March, 2006

中卫—同心活动断裂带现代构造应力 分布特征及地震破裂危险区判定

王爱国^{1,2},杨 斌¹,张向红¹,柳 煜¹

(1. 中国地震局兰州地震研究所,甘肃 兰州 730000;

2. 中国科学院寒区旱区环境与工程研究所冻土工程国家重点实验室,甘肃 兰州 730000)

摘 要:采用弹性模型对中卫—同心活动断裂带在区域现代构造应力场作用下的应力分布特征进行 数值模拟,并在此基础上应用岩石破裂危险度 KR 及断层滑动危险系数 KF 两个判别指标对该断裂 带未来地震破裂危险区进行判定。结果显示该活动断裂带上的应力分布具有明显的分段性,大致 以红谷梁和同心为界分为三个区段。地震破裂危险区段主要位于红观观至红谷梁东区段,在地震 发生时起始破裂区位于中卫南——碱沟,破裂向两侧扩展,向东很快衰减,而向西破裂扩展范围较大, 可达红观观。

关键词:中卫一同心活动断裂带;现代构造应力;地震破裂危险区;数值模拟 中图分类号:P315.2;P315.72⁺⁷ 文献标识码:A 文章编号:1000-0844(2006)01-0020-06

Characteristics of Present Tectonic Stress along Zhongwei – Tongxin Active Fault Zone and Predication of Earthquake Rupture Risk Area

WANG Ai-guo^{1,2}, YANG Bin¹, ZHANG Xiang-hong¹, LIU Yu¹

(1. Lanzhou Institute of Seismology, CEA, Lanzhou 730000, China; 2. State Key Laboratory of Frozen Soil Engineering, Cold and Arid Regions Environmental and Engineering Research Institute, CAS, Lanzhou 730000, China)

Abstract: The characteristics of present tectonic stress along Zhongwei – Tongxin fault zone are obtained by using the finite-element simulation with an elastic model, and the future earthquake rupture risk areas are predicated using rock rupture risk coefficient (KR) and fault gliding risk coefficient (KF) as criteria in this article. The result shows that the modern stress along the fault zone has a feature of segmentation and can be divided into three segments. The earthquake rupture risk areas is from Hongguanguan to Hongguliang. When earthquake occur, the initial rupture area will locate from south Zhongwei to Jiangou, and quickly expands to two sides. Toward east the rupture stops quickly and toward west it attenuates slowly until it reaches Hongguanguan.

Key words: Zhongwei – Tongxin fault zone; Modern tectonic stress; Earthquake rupture risk area; Finite-element simulation

0 引言

中卫—同心活动断裂带地处青藏高原东北缘, 为北祁连山活动断裂系东段北支的重要组成部分。 该断裂带西起红观观,东经甘塘、孟家湾、双井子、小 洪沟、同心西王团至固原七里营,由东西向转为北北 西向弧形延伸长 200 余公里(图1),由多条断裂段 雁列而成,宽3~16 km。晚第三纪及其以前该断裂

基金项目:中国科学院知识创新工程重大项目资助(KZCX1-SW-04);国家自然科学基金重大项目(90102006);中国地震局兰州地 震研究所论著号:LC20060009

作者简介:王爱国(1972—),男(汉族),湖北洪湖人,副研究员,主要从事地震地质、工程地震、寒区工程方向的研究.

收稿日期:2005-08-03

维普资讯 http://www.cqvip.com

带表现了多次强烈的向北不均匀逆冲活动特征;第 三纪末至第四纪初形成了前展式推覆构造掩冲 带^[1]。中更新世以来其新活动转为左旋走滑。晚 更新世以来该断裂带至少发生6次7级以上古地震 事件^[2],1709年中卫南7½级地震的发生是该活动 断裂带最近一次破裂和错动的结果。



①西秦岭北缘断裂带;②兴隆山断裂;③庄浪河断裂;④北祁连山断裂系;⑤烟筒山断裂;⑥牛首山-罗善断裂;⑦贺兰山东缘断裂;⑧鄂尔多斯西缘断裂系

图1 中卫活动断裂带及附近地区地震构造及现代构造应力场分布图

Fig. 1 The seismic tectonic map near Zhongwei active fault and distribution of modern principal stress.

强震的发生是在一定的构造应力场条件下断层 活动的结果,断裂的活动方式与该断裂所受构造应 力息息相关^[3]。为研究该断裂带的活动性及力学 特征,在野外实际调查的基础之上,对该断裂带在现 代构造应力场作用下的应力分布特征进行了数值模 拟,并对该断裂带未来地震破裂危险区进行了判定, 为正确认识和评价该断裂带活动性、活动特征及未 来地震危险性提供一定依据。

1 区域构造应力场特征

本区岩石圈的应力以水平应力为主,不同时期 的构造应力场是不一致的。 在前新生代漫长的构造演化过程中,本区区域 主压应力方向主要以近南北向为主,但海西一印支 期则以南北向拉应力为主,构成伸展环境,因而前新 生代不同构造层的构造轴向均为近东西向。第三纪 末区域主应力方向为 NE—SW 向,南部应力大于北 部,从而形成向 NE 突出的近 EW 向展布的弧形再 生山链,沿主要活动断裂带前新生代基岩普遍逆冲 于第三系之上,形成规模不等的推覆体,在断裂的下 盘形成断陷盆地。早更新世晚期以后,基本经过准 平原化的青藏高原东北部地区在整体挤压隆升背景 中进入断块间剪切差异活动的新时期,本区应力场 发生重大转变,区域主压应力方向转变成 NEE—

第 28 卷

SWW 向。从此,本区的构造形变呈现出一种新的面貌,区内主要弧形断裂带由挤压逆冲转为左旋走滑, 这些断裂所分割的条带状块体则向 SE 滑移挤出。

区域断层走向及力学性质的综合分析表明^①, 中更新世以来,青藏高原西北部地区受到 N20~30° E 的最大优势挤压力作用;青藏高原中北部地区受 到 N40~50°E 的最大优势挤压力作用;青藏高原东 北部地区受到 N60~70°E 的最大优势挤压力;而吉 兰泰一银川盆地区大致受到 N50°E 左右的最大优 势挤压力作用。

现代地震震源机制、地形变、地应力测量与地震 破裂带资料一致表明^①, 青藏高原东北缘现今应力 状态基本继承了中更新世以来的特点。由西而东和 由北而南,最大挤压力优势方向由 NE—SW 逐渐转 变为 NEE—SWW 方向。

青藏高原东北边缘地区的地震和地球物理观测 资料研究表明^[4],区域主压应力方位为:弧形构造 带上11次中小地震(M≥3.0)的震源机制解 P 轴方 向主压应力优势方位为 77°,平均仰角为 18.7°,接 近水平;小震综合面角 P 轴平均方位为 78°;由地应 力测量确定的 P 轴平均方位为 69°。平均最大主压 应力方向为 75°(图 1)。

2 区域现代构造应力场模拟计算

2.1 有限元模型

模型包括鄂尔多斯地台、阿拉善地台和青藏高 原东北部广大地区,具体计算范围为北纬34.5°-39°,东经101.8°-108.2°。区内主要断裂带为西秦 岭北缘断裂带、兴隆山断裂、庄浪河断裂、北祁连山 断裂系、烟筒山断裂、牛首山一罗山断裂系、贺兰山 断裂和鄂尔多斯西缘断裂系。为建模方便,各断裂 带的宽度均以10 km 计。计算在大型有限元软件 Ansys 中完成。

采用弹性体单元,将介质划分为五类,各类介质 的参数如表1。

表1	模型介质类型的划分及介质参数
----	----------------

	介质名称	弾性模量	泊松比
介质类型		E/MPa	μ
Al	盆地外断层	2. 5E4	0.30
A2	盆地内断层	2.0E4	0.35
A3	沉积盆地	4.0E4	0.25
A4	地台区	9.0E4	0.15
A5	地槽区	6.0E4	0.26

由于阿拉善地块和鄂尔多斯地台作为构造应力 的阻挡体,将模型北部边界进行 SN 方向位移约束, 将模型东侧边界进 EW 向位移约束。区域总体受力 来自 SW 侧,在西南角两侧边界上加压。根据西南 角实际应力场方向近 N55°E,按两侧边界线长度,将 应力分配到两边界上,使总应力场方向与实际一致。

2.2 计算方法及结果评价

对模型先进行试算,对比计算结果与实际应力 场的吻合程度,再适当调整边界应力进行计算,直到 两者基本相符。图2为模拟得到的主应力场分布矢 量图,除局部地方因边界条件影响有所偏差外,基本 反映了区域构造应力场的特征。沿青藏高原东北 缘,从西到东主压应力方向由 NNE 转变为 NE 再转 变为 NEE。鄂尔多斯西缘由北至南,主压应力方向 由 NNE 逐渐转变为近东西方向。西海固地区主压 应力方向为 N60°E,靖远地区为 N49°E,古浪以北地 区为 N10°E,在中卫、中宁及景泰地区平均为 N55° E,庆阳地区约 N77°E,银川盆地约为 N40°E。这种 应力场的特点与前述图 1 所示的主压应力方向基本 一致。主压应力的大小在模型西南部为几十兆帕, 在古浪、中卫、海原台等地为几兆帕,数量级与北祁 连山的 20~30 MPa、中卫及海原的几兆帕一致^[5]。

另外,应用模型模拟计算出的位移场、平面最大 主压应力及平面最大剪应力的特征,基本反映了研 究区的地壳运动形态和应力场特征,与根据地质资 料得到的结果相吻合,说明所加边界条件及模拟得 到的应力场是一个较符合实际情况的构造应力场。

3 中卫—同心活动断裂带应力分布特 征

中卫一同心活动断裂带上的应力值从模拟得到 的区域应力场中提取。图3给出了断裂带上最大主 压应力 σ_1 、中间主压应力 σ_2 、最小主压应力 σ_3 、剪 应力 σ_{XY} 和应力强度 σ_{INT} ($\sigma_{INT} = MAX(|\sigma_1 - \sigma_2|, |\sigma_2 - \sigma_3|, |\sigma_3 - \sigma_1|)$)大小分布曲线。根据剪应 力值的正负,祁连山北缘断裂系北支走滑方式总体 表现为左旋,体现了在青藏高原整体隆升后向北挤 压扩展过程中,其东北缘整体向东南滑移挤出的应 力特点。

从图 3 可以看出,基本以碱沟为界,以西最大主 压应力 σ_1 、剪应力 σ_{xx} 和应力强度 σ_{nxr} 相对较大,而 中间主压应力 σ_2 和最小主压应力 σ_3 相对较小;碱 沟以东刚好相反。断裂带上各应力值的高峰值和低

① 杨斌,周俊喜,等.黄河黑山峡大柳树与小观音两坝址构造 稳定性对比研究报告.兰州地震工程院,2002.

23







峰值点分别位于中卫南及小洪沟附近。同心以南, 各应力值均相对抬升。

一般来说,在同等应力值的情况下剪应力和应 力强度高值区均有利于走滑变形和破坏。可以看 出,中卫一同心活动断裂带上剪应力分布相对低值 区在红谷梁东一同心一带,1709年中卫南地震破裂 带主要位于甘塘一红谷梁剪应力相对高值区内;应 力强度在该断裂带上的分布与剪应力基本相似,相 对高值区也为位于红观观—红谷梁一带。

地震破裂危险区判定

4.1 判定指标

王爱国等^[6]曾提出了岩石破裂危险度 KR 和断 层滑动危险系数 KF 两个判定地震破裂的力学指标 及判定阈值,这里继续沿用该判定指标。

衡量岩石破裂危险程度的指标——岩石破裂危 险度 KR 定义如下:

$$KR = \begin{cases} \tau_{\max} / \sigma_n^{\prime} / 0.85 = \\ (\sigma_1 - \sigma_3) / (\sigma_1 + \sigma_3) / 0.85 \\ \sigma_n^{\prime} < 200 \\ (\tau_{\max} - 60) / \sigma_n^{\prime} / 0.6 = \\ (\sigma_1 - \sigma_3 - 120) / (\sigma_1 + \sigma_3) / 0.6 \\ 200 < \sigma_n^{\prime} < 2000 \end{cases}$$
(1)

式中 σ_1 、 σ_3 分别为最大与最小主压应力,单位 MPa。 当 KR < 0.7时,岩石不会破裂;当 KR > 1.35时,只 要岩石受压达到岩石破坏强度,就会发生破裂;而 KR = 0.7 ~ 1.35为一种临界状态区间。

衡量断层滑动危险程度的指标一断层滑动危险 系数 KF 定义如下:

$$KF = \tau_n / \sigma'_n \tag{2}$$

其中 σ_n 为断层面上的正应力; τ_n 为断层面上的剪 应力。断层面上某点的滑动危险系数 KF 可用该点 断面的产状及应力计算得出。当 KF ≥ 0.75 时,断 层处于滑动状态; 当 KF < 0.4 时,断层处于闭锁状 态;而 KF $= 0.4 \sim 0.75$ 为一种临界状态区间。

地震破裂危险区的确定依据这两个指标,岩石 破裂危险度 KR 达到临界状态为地震破裂的必要条 件,而断层滑动危险系数 KF 达到临界状态为地震 破裂的充分条件。因此,地震破裂危险区的范围取 两者的合集来确定,即 KR >0.7 或 KF >0.4 的断层 区段。其中断层滑动危险系数 KF 达到临界状态的 区域为起始破裂区或震源区,地震破裂危险度 KR 达到临界状态的区域为破裂扩展区。

4.2 中卫—同心活动断裂带岩石破裂危险度 KR 分析

根据前面对岩石破裂危险度的定义过程,对模 拟计算得到的结果数据进行计算得到区域岩石破裂 危险度值的分布。从计算结果看,在模型所施加的 作用模式之下,破裂最易发生于青藏高原东北缘弧 形断裂系统中。

图4给出了中卫一同心活动断裂带上的 KR 值 分布。从图中可以看出,岩石破裂危险度高值区位 于该断裂带中西段,最高值点恰位于中卫南附近。 根据岩石破裂危险度判定指标,中卫一同心活动断 裂带近东西向区段基本处于破裂临界值范围。但从 KR 值看,基本都小于1,只在中卫南极短范围内接 近1,说明从岩石破裂条件看,中卫南区段相对容易 产生破裂而发震。对比1709 年中卫南7½级地震, KR>0.7 区域基本对应了该地震地表破裂带长度及 分布区段,峰值及衰减特征也基本一致,高值区位于 中卫南一碱沟东,并且向东衰减快,向西衰减慢。

4.3 中卫—同心活动断裂带断层滑动危险系数 KF分析

图 5 给出了沿该断裂带剪应力与垂直断裂走向 的正应力的比值即危险系数 KF 的分布曲线, KF > 0.4 区间位于大堆堆沟一红谷梁区段。该区段是中 卫活动断裂带中更新世以来活动的高速率区段,也 是 1709 年中卫南地震破裂带的主体地段,说明该区 段往往为地震的起始破裂区段。*KF* 峰值区位于碱 沟附近,与1709 年中卫南地震震中区刚好对应,曲 线反映的 *KF* 值的变化也是向东衰减快,向西衰减 慢,与该次地震的地表破裂位移衰减规律一致。



图 5 中卫---同心活动断裂带 KF 值分布曲线 Fig. 5 KF value along Zhongwei - Tongxin Fault zone.

5 结论与探讨

通过以上区域构造应力场特征的模拟及中卫~ 同心活动断裂带岩石破裂危险度与断层危险系数分 析,对该断裂带应力场分布及地震破裂特征得到如 下几点认识:

(1)研究区构造应力场主要来源于印度地块向 北推挤过程中的青藏高原东北部边缘效应及重力扩 散作用,形成了研究区独特的弧形断裂构造体系及 应力场特征。

(2)中卫一同心活动断裂带上的现代构造应力 分布具有明显的分段性,大致以碱沟和同心为界分 为三个区段:碱沟以西最大主压应力、剪应力和应力 强度相对较大,而中间主压应力和最小主压应力相 对较小,峰值区位于中卫南;碱沟至同心区段刚好与 此相反,中间主压应力和最小主压应力相对较大,而 最大主压应力、剪应力和应力强度相对较小,峰值区 位于小洪沟;同心以南各应力值均有明显抬升。 第1期

25

维普资讯 http://www.cqvip.com

(3)由岩石破裂危险度 KR > 0.7 和断层滑动 危险系数 KF > 0.4 所确定的中卫—同心活动断裂 带上地震破裂危险区范围西起红观观,东至红谷梁 东,总长近 120 km; KR 峰值区位于中卫南—碱沟 东,KF > 0.4 区段位于大堆堆沟—红谷梁之间。表 明在现代构造应力场作用下,中卫活动断裂带地震 破裂危险区段主要位于红观观至红谷梁东区段。在 地震发生时起始破裂区位于中卫南—碱沟,破裂向 两侧扩展,向东迅速衰减,而向西衰减缓慢,破裂扩 展范围可达红观观。

由于模拟基于弹性体,主要研究区域现代构造 应力场作用下中卫一同心活动断裂带上总体应力分 布特征,对1709年中卫南7.5级地震及1920年海 原8.0级地震的应力调整作用在此研究中无法体 现,同时,对于破裂危险区的判定,也不包含具体时 间信息,因此,在现代构造应力场作用下发生的 1709年中卫南地震与模拟得到的地震破裂危险区 段分布特征有较好的一致性。另外,文中 KR 与 KF 的判定阈值为根据前人研究及经验所取,在此只作 为一次算例,1709 年中卫南地震可作为实例反证取 值的合理性。

[参考文献]

- 李天兵,孟方,王美芳,等.宁夏中西部香山 天景山地区逆冲 推覆构造的特征及演化[J],地质通报,2005,24(4):309 315.
- [2] 闵伟,张培震,邓起东.中卫一同心断裂带全新世古地震研究 [J].地震地质,2001,23(3):357-366.
- [3] 庄培仁,常志忠编著,断裂构造研究[M].北京:地震出版社, 1996.
- [4] 国家地震局地质研究所,宁夏回族自治区地震局.海原活动断裂带[M].北京:地震出版社,1990.256-264.
- [5] 薛宏运,鄢家全.鄂尔多斯地块周围的现代地壳应力场[J].地 球物理学报,1984,27(2):144-152.
- [6] 王爱国,杨斌,马巍,等.中卫活动断裂带地震破裂危险区演化 特征模拟[J].高原地震,2004,16(1):9-17.