# ※※福建省漳州—华安地区※※※ 活动断裂的微震研究

∞∞∞∞∞∞∞ 周立功 褚志贤 

活动断裂,系指现今正在活动或断续活 动的断裂构造, 在我国有着广泛的分布。活 动断裂关系到国家的经济建设,特别是一些 大型厂矿、经济特区、核电站、水库大坝的 选址等工程勘探的需要,对其活动性的研究 已成为一项重要的课题。微震观测是研究活 动断裂现今活动性的主要方法。

闽南漳州一华安地区地质构造复杂, 断 裂发育, 泉点众多, 历史上曾发生过多次中 强地震, 微震亦属频繁。区内断裂主要有东 西向、北北东向、北东向、北西向和南北向 五组,其中前四组现今仍有活动。(图1)

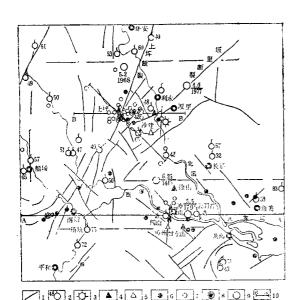


图 1 漳州一带地质断裂与微震震中位置图 1-断裂, 2-温泉及温度 (℃), 3-推测古火山 口; 4一微震台网台站位置; 5一省地震台网台站 位置, 6-微震台网确定的震中, 7-重新处理定 位的部分历年震中, 8一微震台 网确定的 震群位 置; 9-历史上强地震位置;10-震源深度剖面位

置及编号

一九八二年,我 们曾在该区布设了微 震台网, 对区内断裂 的现今活动性作了一 定程度的研究, 取得 了一些成果, 现介绍 如下:

### 微震活动特征

区内的微震活动主要分布在漳州、沙建、 南靖及角美一带。

漳州附近的微地震主要分布在九龙江西 溪附近,活动频度不高,震级一般在 Ms0.5 至一1级、震源深度自2公里至27公里均有分 布。云洞岩及徐山两台还记录到一些振幅不 大的高频振动, 因震相不甚清晰, 均未处理 定位和统计, 可能是发生在台址附近的一些 极微震。

南靖附近的微震属小震群,最大震级为 Ms1.1级, 一般为Ms0.5至-1级, 震源深度 为5-15公里。

沙建一带是微震密集区,活动频度较高, 以间歇的微震活动和微震群为特征。从1982 年的震中位置看, 微震主要分布在北北东向 上坪断裂的上坪段附近、活动面积为六十平 方公里。震级最大为Ms2.6级,多数在Ms1级 左右; 震源深度为3到14公里。

图 2 为上述三个地区震源深度剖面,展 示了微震在深度上的分布轮廓。南靖至角美 一带虽震源分布离散,亦显示出一种自西到 东由浅至深的趋势; 沙建一带的微震震源则 比较集中。

以厦门港海水潮位和沙建点固体潮的理 论计算值,研究了漳州、沙建一带微震活动 与日月引潮力的相关关系(图3)。沙建与漳 州的微震活动多发生在固体潮月变化的高潮 之后, 即引潮力下降的时段, 微震活动有密 集增多的现象, 其中 尤以 沙 建地 区较为显 蓍。

汇总了沙建地区1972—1975年由省台网

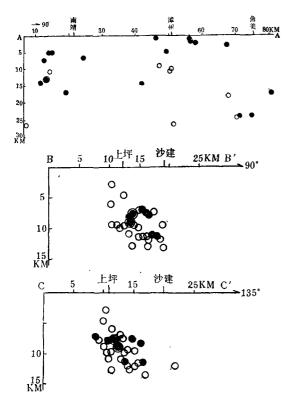
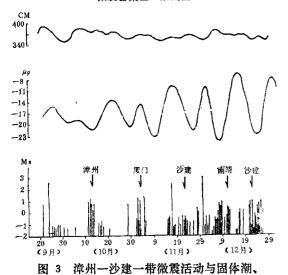


图 2 漳州一带微震震源深度剖面 A-A'为南靖至角美剖面, B-B'、C-C'为沙建 微震密集区二条剖面



海潮相关图 第一条曲线为厦门港海水位五日滑动值 第二条曲线为沙建点固体潮理论计算值

确定的地震和汰口台自1976—1980年的单台记录,以及本次工作的观测结果,编制了1972

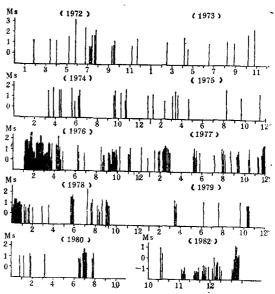


图 4 1972—1982沙建地区微地震活动系列

1972-1975为省台网记录地震

1976—1980为汰口台记录地震

1982、10-12月为本次工作记录地震

一1982年沙建地区微震活动系列图(图4)。 自1976年在沙建地区设立汰口台至1980年, 以及本次工作期间,所观测记录到的微震频 次则显著增多。直至本次工作结束,该地微 震活动仍在频繁发生。

沙建一带近十年的微地震活动,其持续时间长,序列极不规则,时起时伏,呈现了一种持续的微震活动和间歇的微震群系列为特征。该地微震活动尚显示出,微震活动的增多,均在固体潮年变化的高潮段,反映了由引潮力所产生的附加应力,是该地微震活动的一个外触发因素。

## 微震与地质断裂的关系

微震的发生是地下岩石受力产生破碎的结果。单就某一个微地震来说,它的发生可能是一种随机现象,但若沿某一条地质断裂附近发生多次微地震,则可证实与该断裂的活动有着直接的关系。因此,人们常把微震当作鉴别与透视活动断裂的一个窗口,并以其推导出来的若干参数,用于研究断裂的现

今活动性与活动方式。

微震台网在漳州及沙建一带的工作结果 反映出,南靖一角美东西向断裂、上坪北北 东向断裂、坂里北东向断裂及展布在漳州至 沙建一带的北西向断裂、现今均有不同程度 的活动,其活动性与活动方式各有差异。

由微震资料得出,区内现今构造应力场以水平为主,主压应力为南东一北西向。在南东一北西向水平应力作用下,漳州至华安一带各组活动断裂的活动方式为:东西向断裂呈压性顺扭,北东向断裂呈压性反扭,北东向断裂呈压性,北西向断裂呈张性或张扭性(图5)。

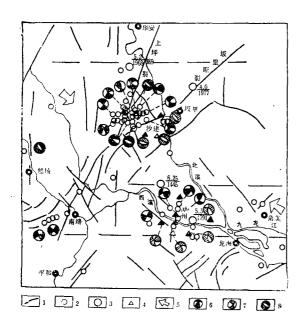


图 5 漳州一沙建地区微震震源机制解 (上半球投影)

1-地质断裂,2-微震震中位置,3-中强地震震中,4-微震台网记录站(空三角为省台网地震台),5-构造应力场主压应力方向,6-单个微震震源机制解(空区为负号区、黑区为正号区),7-单台综合断层面解,8-正断倾滑

南靖至角美东西向断裂带是闽南的一条 主要断裂带,宽约15公里,据航磁及重力测量结果推测,属深大断裂。漳州附近两次历史中强地震呈北西排列,位于该带的南北两缘,现代微震亦多分布于该断裂带内。震源 机制解结果反映,微震的破裂面主要是北北 东及北西向,是穿越该带的北北东向及北西 向断裂现今活动的结果。东西向的深断裂可 能仅是一种控震构造,其活动性较之另外两 组为差。

沙建以北 5.2 级地震,位于北北东向上坪断裂与东西向断裂的交接部位附近,烈应等震线长轴呈北北东向,是上坪断裂现今活动的结果。沙建以东 4 级地震,位于北东向坂里断裂附近,烈度等震线长轴呈北东走向,距震中南东不远的一条北西向断裂可能延伸到附近,在两组断裂的交接部位,应力较为集中,地震的发生是坂里断裂现今活动的表现。

沙建地区的现代微震活动,在空间分布上,微震多集中在上坪断裂的两侧。在图 2 B—B′剖面中,震源分布范围较宽,达10公里。在 C—C′剖面中,震源分布范围较窄,多数集中在5公里的条带内,且呈组合排列,基本上反映了上坪断裂向下延伸的产状,即断裂呈近南东倾向,倾角在70度左右,切入深度达14公里。

微震震源机制解结果反映出, 上坪断裂 西侧的微震均为走滑型, 断裂东侧的微震有 走滑型和正断倾滑型两种。由单台得出的平 均应力场、显示了该地北西向断裂呈正断倾 滑的总趋势。在统一的构造应力场作用下, 同一条断裂的不同部位、由于其深部条件的 差异, 以及与其它断裂交接的方式不同, 亦 会有不同的活动方式。上坪断裂北端的活动 方式可能以反扭走滑为主,因断裂呈压扭性, 容易在与东西向断裂的交接部位附近产生闭 锁段,造成应力集中,曾发生过5.2级地震。 上坪断裂的上坪段东侧,因数条呈张性活动 的北西向断裂与一些次一级的北北东向断裂 的交接联合作用,形成了较为复杂的构造格 局。被断裂分割的每个小块体的不同部位, 均存在着不同的转换应力作用, 致使相距并 不远的微地震, 有的是正断倾滑型, 有的则

呈走滑性质。这种复杂的破裂机制也反映出, 在多组活动断裂交汇的地段, 其深部岩石的 不完整性。

上坪断裂附近的微震活动b值参数较高, 为0.81(±0.18); 三分之二的微震震源机制 解P轴倾角较大, 为40-70度, 尚显示有垂 **国力作用。上述特征,反映了上坪断裂的上** 坪段是一种低应力作用下的正断一走滑活动 方式。其断裂东侧,被北西向断裂断开的三 个小岩块,可能是阶状式的正断倾滑类型, 因此微震活动相对较多。

应用微震研究断裂的现今活动性与活动 方式,是一种行之有效的地球物理方法、该 法尚具有简便、观测周期短、费用少等特点。 微震观测所提供的资料及由微地震所计算推 导出来的一些其它参数,如能量释放、地震 波速、地震波频谱、介质品质因子Q值、应 力降、地脉动特征与地震动特征等, 尚可对 工作区的隐伏活动断裂与深部地质提供一些 定性与半定量的分析资料, 这对大型工程基 础稳定性的综合评价、地震地质研究、以及 地震预报等许多实际应用问题都是十分有用 的。

参加此项研究工作的有地矿部 562 综合 大队及福建省地矿局物探大队共38位同志, 本文即根据其研究成果整理而成。

> (地质矿产部562综合大队、 福建省地矿局物探大队)

《中国地质》承办广告业务
《中国地质》承办广告业务
《中国地质》面向全国地质矿产
工作者。为适应四个现代化的需要,
向地质消费单位提供经济信息,加强
产供销用户的联系,特辟专页承办各
种广告业务。
凡欲刊登广告者,可来函索取广
告刊登办法。
本部通讯处:北京259信箱 《中国地质》
《编辑部

・矿产资源评述・

## 江 佑 美 钟 乐 **\***

<del>\*</del>

江西钨矿地质工作的发 展, 是经历了实践一认识一 再实践的逐步深入过程。当 前,随着易见矿床 愈来愈 少, 找矿难度与日俱增, 从 而进入找隐伏矿, 开拓新类 型矿以及多型共生矿、直至 预测新靶区的再实践阶段。

通过对江西钨矿的普查 勘探, 以及对大量资料进行 综合分析, 开展专题研究, 深入探讨成矿条件与矿化机 理, 总结出某些成矿规律, 使理论预测找矿, 已逐步成 熟。

(一) 矿源层: 即含钨 沉积建造。是"构造一地球 化学省"的主要组成部分。 是区域成矿的基本条件和预 测找矿的重要前提。江西省 域内厘定了五个重要的矿源

层(前震旦系、震旦系、寒武系、泥盆系、石 炭系)。包括火山一沉积建造、碳酸盐建造、 硅铝质碎屑建造、硅铁质建造等。成矿途径 有两种:一是直接再造层控成矿,上述五个 矿源层,经过再造作用,都可能直接形成层 控钨矿, 二是间接转生岩控成矿, 分布在基 底中的前震旦系、震旦系、寒武系, 经历了 地槽一地台一块断一系列大地构 造 演 化 阶 段,导致壳层分熔或重熔,矿质在花岗岩化 过程中,一并转入花岗岩类的成岩成矿演化 系列。

矿源层的研究与层控钨矿的不断发现, 进一步充实了"顺层找矿"的根据。尽管再 造成矿的作用和时代不同, 对于寻找层控钨 矿, 矿源层是第一位的。如 某些"矽 卡岩 型"的层控钨矿,顺着特定层位延布。因此