# 基于过程降雨的红层丘陵低山区滑坡 灾害气象预警阈值研究

易靖松<sup>1,2</sup>,程英建<sup>1</sup>,徐乙<sup>3</sup>,尹国龙<sup>1</sup>

(1.中国地质科学院 探矿工艺研究所,四川 成都 611734;2.成都理工大学 地质灾害防治与 地质环境保护国家重点实验室,四川 成都 610059;3.四川省地球物理调查研究所,四川 成都 610041)

**摘** 要: [目的]研究不同历时降雨强度与区域滑坡灾害的关系,并对滑坡灾害的气象预警阈值进行研究, 为地方气象部门地质灾害预警提供科学依据。[方法]收集了近 10 a 来研究区 348 个雨量站的逐小时降雨 数据和 231 处近 10 a 已发生灾情、险情滑坡事件的时间及位置,基于平均降雨强度(*I*)一降雨历时(*D*)模 型,分地貌单元,提出了不同降雨历时的临界降雨预警阈值和分级预警阈值。[结果]研究区丘陵地貌区不 同前期降雨条件下 1,3,6,12,24 和 48 h平均雨强的红色预警阈值依次为 29.774,18.579,14.416,11.186, 8.679和 6.734 mm;低山地貌区不同前期降雨条件下 1,3,6,12,24 和 48 h平均雨强的红色预警阈值依次为 28.849,15.542,10.520,7.121,4.820 和 3.263 mm。[结论]在 24 h 前期降雨条件下,低山区对降雨的敏感性 明显比丘陵区高,具体表现为低山区 1,3,6,12 和 24 h 的临界预警阈值明显比丘陵区更低,但随着降雨历 时进一步延长,低山区和丘陵区域临界预警阈值趋于相近。

关键词:平均降雨强度;降雨历时;分级预警;预警阈值

文献标识码:A 文章编号:1000-288X(2024)02-0000-00

中图分类号: P642.23

**文献参数:**易靖松,程英建,徐乙,等.基于过程降雨的红层丘陵低山区滑坡灾害气象预警阈值研究[J].水 土保持通报,2024,44(2):-. Yi Jingsong, Cheng Yingjian, Xu Yi, et al. Meteorological warning threshold of regional landslide disaster sased on process rainfall [J]. Bulletin of Soil and Water Conservation, 2024,44 (2):-.

# Meteorological Warning Threshold of Regional Landslide Disaster Based on Process Rainfall

Yi Jingsong<sup>1,2</sup>, Cheng Yingjian<sup>1</sup>, Xu Yi<sup>3</sup>, Yin Guolong<sup>1</sup>

(1.Institute of Exploration Technology, Chinese Academy of Geological Sciences, Chengdu, Sichuan 611734,

China; 2.State Key Laboratory of Geohazard Prevention and Geoenvironment Protection, Chengdu University of Technology, Chengdu, Sichuan 610059, China; 3.Sichuan Geophysical Survey Institute, Chengdu, Sichuan 610041, China)

Abstract: [Objective] Study the relationship between rainfall intensity of different durations and regional landslide disasters, and study the meteorological warning threshold of landslide disasters, providing scientific basis for geological disaster warning in local meteorological departments. [Methods] this article collected hourly rainfall data from 348 rainfall stations in the study area over the past 10 years, as well as the time and location of 231 disaster and dangerous landslide events that have occurred in the past 10 years. Based on the average rainfall intensity (I)-rainfall duration (D) model, it was divided into geomorphic units, Proposed critical rainfall warning thresholds and graded warning thresholds for different rainfall durations. [Results] The research shows that the red warning thresholds for the average rainfall intensity at 1 hour, 3 hours, 6 hours, 12 hours, 24 hours, and 48 hours under different early rainfall conditions in the hilly terrain area of the study area are 29.774 mm, 18.579 mm, 14.416 mm, 11.186 mm, 8.679 mm, and 6.734 mm, respective-

第一作者:易靖松(1991—),男(汉族),四川省广安市人,工程师,硕士研究生,主要从事地质灾害调查与评价方面的研究。Email:991591136 @qq.com。

通讯作者:程英建(1989一),男(汉族),四川省自贡市人,工程师,硕士研究生,主要从事地质灾害机理与防治设计方面的研究。Email: 330239021@qq.com。

收稿日期:2023-08-02 修回日期:2023-10-12

资助项目:中国地质调查局地质调查项目"库区劣化带生态防治技术示范"(DD20230452)

ly; The red warning thresholds for the average rainfall intensity at 1 hour, 3 hours, 6 hours, 12 hours, 24 hours, and 48 hours under different early rainfall conditions in low mountain terrain areas are 28.849 mm, 15.542 mm, 10.520 mm, 7.121 mm, 4.820 mm, and 3.263 mm, respectively. [Conclusion] Under the condition of rainfall in the early 24 h period, the sensitivity of low mountainous area to rainfall is significantly higher than that of hilly area, and the critical warning thresholds of 1 h, 3 h, 6 h, 12 h and 24 h in low mountainous area are significantly lower than those in hilly area. However, with the further extension of rainfall duration, the critical warning thresholds of low mountainous area and hilly area tend to be similar.

#### Keywords: average rainfall intensity; rainfall duration; graded warning; warning threshold

降雨与滑坡灾害关系密切,是滑坡地质灾害的主 要诱发因素。大量调查研究发现,90%左右的地质灾 害发生在降雨期间或降雨之后,基于降雨事件与地质 灾害间的关联性,通过区域降雨特征来开展大范围区 域地质灾害的预测预报,是有效预防降雨型滑坡灾害 的重要途径[1-2]。围绕降雨诱发区域性地质灾害气象 预警阈值研究,国内外诸多学者开展了大量研究。 如: Thomas Glade 等<sup>[3]</sup>采用统计方法研究得出降雨 诱发、非降雨诱发这两种情况下滑坡发生的降雨量阈 值。F Guzzetti 等<sup>[4]</sup>应用贝叶斯统计方法从大量数 据中分析得出阈值曲线,发现山区的有效降雨强度要 低于以地中海气候为特征的地区。国内方面,殷坤龙 等<sup>[5]</sup>以浙江省为研究区,采用统计学方法分析了台 风、非台风两种情况下滑坡与降雨强度、降雨量的相 关性,得到了诱发滑坡发生的降雨阈值曲线及临界 值。张珍等<sup>[6]</sup>、林孝松等<sup>[7]</sup>从降雨量、降雨周期、暴雨 频次、雨型、以及降雨持续时间等方面进行了研究,指 出了降雨与滑坡事件间的耦合。谢守益等[8]、李晓 等[9]、谢剑明等[10]研究确定了区域性滑坡发生的临 界降雨量值及降雨诱发滑坡发生的概率等,为地方气 象部门滑坡预警提供了重要依据。

目前,前人对降雨强度一持续时间(I—D)模型 的研究多将逐日降雨量转换为有效降雨量开展分析, 通过实时雨量监测直接应用于区域滑坡灾害预测,尚 未考虑不同地貌单元孕育滑坡灾害对降雨量敏感性 的差异。为此,本文基于该模型,选取四川省南充市 市域为研究区,利用获取的 2013—2021 年逐小时降 雨数据,分地貌单元对 2013—2021 年研究区已发生 的灾情、险情事件的降雨数据进行配套,对研究区滑 坡灾害的气象预警阈值开展研究。

# 1 研究区地质背景及地质灾害概况

### 1.1 地质背景概况

研究区位于四川盆地东部,地势从北向南倾斜。 地貌类型分为北部低山区和南部丘陵区两大类。研 究区内低山区广泛分布,由侏罗系蓬莱镇组下段和遂 宁组砂、泥岩组成,主要分布在研究区的中部和北部。 丘陵区主要分布在研究区东南角的沿江地段,出露岩 性为遂宁组砂、泥岩。研究区构造以宽缓褶皱为主, 岩层产状平缓,倾角多小于 10°,以近水平为主。气 候属于亚热带季风性湿润气候,全年湿润,夏季多 暴雨。

### 1.2 滑坡灾害发育特征

通过资料收集,滑坡是研究区内主要的地质灾 害,共发育滑坡灾害1452处,规模类型以小型为主, 大型滑坡灾害仅占3处、中型滑坡56处、小型滑坡 1393处,分别占滑坡点总数的0.21%,3.86%,95.95%, 无巨型滑坡(图1)。区内滑坡均为土质滑坡,物质来 源于斜坡岩体风化残坡积堆积物,一般土石比较低, 以粉质黏土为主,碎石含量一般小于15%,结构松 散一稍密,一般沿土岩接触面滑移,少数也会牵动浅 层基岩,其破坏规模多为小型。根据研究区地质灾害 首次发生或出现变形破坏迹象的时间统计,区内现有 1452处滑坡灾害隐患点,发生在5—9月份的1158 处,占发生总数的79.75%,其中降雨量最大的8月份 灾点数量最多,达到410处。研究区地质灾害分布时 间曲线与月平均降雨曲线具有较强的相关性(图2)。



Fig.1 Geological Hazard Distribution Map of the Study Area



### 1.3 降雨诱发滑坡形成机理

研究区滑坡灾害的发生与降雨历时、降雨量等有 密切的正相关关系,在强降雨过程中滑坡灾害与降雨 具有同步发生的特点,在降雨强度不大但连续降雨过 程中,部分地质灾害具有一定的滞后效应,局地暴雨 型降雨诱发的地质灾害往往集中发生在暴雨过后。 在强降雨过程中,临空面较好的残坡积土石混合体自 重增大,地下水位逐渐升高,土体内部发生缓慢的蠕 滑变形,形成裂缝,随着降雨继续入渗,坡体快速饱 和,裂缝增多增大,后缘逐渐形成明显的拉裂缝,为地 表水入渗提供了良好通道,进一步加剧土体内部的软 化效应,随着裂缝逐渐贯通,地下水位继续升高,表层 坡体沿着基覆界面发生滑动。该类滑坡滑体厚度较 薄,一般为3~5m,破坏规模一般为小型。由此可 见,降雨对研究区滑坡的孕育启动具有至关重要的作 用,降雨量的大小通过入渗直接影响着坡体的应力状 态。当降雨强度达到一定的临界值,坡体内部应力逐 渐达到极限平衡状态,进而发生失稳,造成人员伤亡 和经济财产损失。因此,建立研究区降雨预警阈值模 型对区内滑坡灾害的防控具有重要意义。

## 2 数据来源

#### 2.1 降雨数据

研究区地形地貌分为丘陵区和低山区。丘体在 长期的流水和嘉陵江干支流的作用下,结构较松散破 碎,大小不等。为研究地质灾害发生与降雨的关系, 提出准确可靠的气象阈值建议,在研究区气象局获取 了区内 348 个雨量站近 10 年(2013—2021 年)逐时 的降雨数据,气象站详细分布位置如图 5 所示。从图 5 分布位置可以看出,获取雨量站数据分布位置几乎 覆盖了研究区各个区域,这也为获取灾害发生时的过 程雨量数据提供了可靠的保障。



Fig.3 Location map of rainfall stations in the study area

#### 2.2 灾害事件数据

通过资料收集,获取了研究区 2014—2021 年已 造成一定程度损失的灾情及险情数据,共计 231 处灾 情、险情,数据包括的灾情、险情的发生时间、地点、规 模及造成的损失程度等详细的编录信息,能够有效的 匹配灾害发生时的过程降雨数据,为气象预警阈值的 研究打下了坚实的基础。

### 3 数据处理

#### 3.1 降雨事件的界定标准

通过对研究区的降雨数据分析,降雨雨型主要可 以分为了两种,一种为短历时高强度的局地暴雨,另 一种为降雨强度相对较小的持续性的降雨,当然也包 括两者结合的持续性强降雨雨型。对于持续性降雨 雨型,存在一个降雨间断几小时又接着降雨的情况, 这就导致在统计降雨历时和强度的过程中,不容易界 定降雨事件的历时。因此,结合研究区的降雨特征和 相关文献的查阅[11-13],本次数据统计对一次降雨事件 的界定,统一采用间隔 6 h 累积降雨量不超过 3 mm 为界定是否是一次降雨事件的标准。如某一雨量站 24 h 的逐小时降雨量,雨量数据表明为凌晨 6:00 开 始降雨,但雨量非常小,9:00-13:00 无降雨,下午 14:00 又开始了持续性降雨,这类情况的降雨事件起 始时间定义为下午 14:00,如果凌晨 6:00-8:00 的 累积雨量超过了3mm,则降雨事件的起始时间界定 为凌晨6:00。按照上述降雨事件的界定标准,整理 逐时降雨过程资料和收集的灾情、险情信息,根据灾 情、险情的发生时间,提取每一处灾害诱发的降雨事 件特征,得到每一处灾害诱发降雨事件的平均降雨强

度(I)、降雨历时(D)和过程累积降雨量(E)。

### 3.2 噪点数据的剔除

在统计灾害诱发降雨事件的平均降雨强度(I) 及降雨历时(D)过程中,通常遇到以下几个方面原因 形成的噪点数据,部分灾情、险情数据缺乏灾害发生 的准确时间点,在根据灾害发生时间匹配降雨事件时, 发现灾害发生时间前后几日均无降雨量。部分灾情、 险情数据失真,在根据灾害发生时间匹配降雨事件时, 发现灾害发生时间降雨量非常小,历史也非常短,仅 有 2~3 h 的 0.2~0.5 mm/h 的降雨历时和强度。 受以上几类影响的数据统称为噪点数据,在数据 统计分析过程中,进行了删除处理。删除噪点数据 后,剩余有效数据为128处。

#### 3.3 数据统计

对收集的 231 处灾情、险情进行降雨事件的统计 分析,根据灾情、险情的发生时间,提取每一处灾害诱 发的降雨事件特征,删除噪点数据后,得到 128 处灾 情、险情降雨事件,包括平均降雨强度 *I*(mm/h)、降 雨历时 *D*(h)、累计雨量 *E*(mm)等特征数据,详细数 据见下表(表 1),为下一步模型拟合做好数据准备。

表 1 研究区灾情事件与降雨量关系

Table 1	Relationship	between	disaster	events	and	rainfall	in	the	study	area
---------	--------------	---------	----------	--------	-----	----------	----	-----	-------	------

灾害 编号	发生日期	发生 时间	I/(mm • h <sup>-1</sup> )	D/ h	E/mm	灾害 编号	发生日期	发生 时间	I/(mm • h <sup>-1</sup> )	D/ h	E/mm	
$Z_{01}$	20140912	3 <b>:</b> 20	1.85	4	7.4	Z 65	20190723	8:00	3.39	16	54.24	
$Z_{02}$	20140912	5 <b>:</b> 30	3.45	2	6.9	$Z_{66}$	20190724	6 <b>:</b> 00	7.72	5	38.6	
$Z_{03}$	20140912	6 <b>:</b> 45	2.37	3	7.11	$Z_{67}$	20190724	5 <b>:</b> 00	6.72	4	26.88	
$Z_{04}$	20140912	5 <b>:</b> 34	3.45	2	6.9	$Z_{68}$	20210626	9:00	4.46	5	22.3	
$Z_{05}$	20140912	4:30	1.85	4	7.4	Z 69	20210701	6 <b>:</b> 42	14.2	3	42.6	
$Z_{06}$	20140912	5 <b>:</b> 20	5.6	1	5.6	$Z_{70}$	20210706	5 <b>:</b> 00	11.08	5	55.4	
$Z_{07}$	20140912	3:20	1.85	3	5.55	$Z_{71}$	20210710	4:18	2.87	11	31.57	
$Z_{08}$	20140912	5 <b>:</b> 20	5.6	1	5.6	$Z_{72}$	20210710	5 <b>:</b> 24	4.26	9	38.34	
$Z_{09}$	20140912	5 <b>:</b> 20	5.6	1	5.6	Z 73	20210710	4:33	4.28	8	34.24	
$Z_{10}$	20140912	3 <b>:</b> 50	2.94	52	152.88	$Z_{74}$	20210710	6 <b>:</b> 41	4.14	10	41.4	
$Z_{11}$	20140912	16:37	7.18	7	50.26	Z 75	20210710	6 <b>:</b> 11	4.12	9.5	39.14	
$Z_{12}$	20140912	11:10	1.1	2	2.2	$Z_{76}$	20210710	4:50	4.27	8.3	35.441	
$Z_{13}$	20140912	14:10	14.9	3	44.7	Z 77	20210710	5 <b>:</b> 38	3.67	26	95.42	
$Z_{14}$	20140912	17:20	6.28	8	50.24	$Z_{78}$	20210710	4:04	1.54	10	15.4	
$Z_{15}$	20140913	16:50	3.76	18	67.68	$Z_{79}$	20210710	6 <b>:</b> 32	2.19	12.5	27.375	
$Z_{16}$	20140914	11:10	2.56	31	79.36	$Z_{80}$	20210710	20:10	3.18	32	101.76	
$Z_{17}$	20140912	14:30	9.32	5	46.6	$Z_{81}$	20210710	5 <b>:</b> 30	3.01	10	30.1	
$Z_{18}$	20140912	11:00	1.2	1.8	2.16	$Z_{82}$	20210710	7 <b>:</b> 20	3.51	12	42.12	
$Z_{19}$	20140912	11:30	1.2	2.4	2.88	$Z_{83}$	20210710	9 <b>:</b> 10	2.59	23	59.57	
$Z_{20}$	20140912	11:50	1.2	2.8	3.36	$Z_{84}$	20210710	19:30	5.58	33	184.14	
$Z_{21}$	20140912	15 <b>:</b> 40	8.31	6	49.86	$Z_{85}$	20210710	17:00	6.01	30.5	183.305	
$Z_{22}$	20140913	10:20	5.08	11	55.88	$Z_{86}$	20210711	5 <b>:</b> 00	3.92	49	192.08	
$Z_{23}$	20140912	17:20	5.58	9	50.22	$Z_{87}$	20210711	13:20	5.02	5	25.1	
$Z_{24}$	20140912	16:00	6.23	8	49.84	$Z_{88}$	20210711	8:20	2.91	13	37.83	
$Z_{25}$	20140912	14:05	4.57	4	18.28	$Z_{89}$	20210711	14:00	4.25	6	25.5	
$Z_{26}$	20140912	13:27	5.5	3	16.5	$Z_{90}$	20210710	12:00	6.72	26	174.72	
$Z_{27}$	20140917	5 <b>:</b> 20	1.44	11	15.84	$Z_{91}$	20210712	10:30	2.48	12	29.76	
$Z_{28}$	20140917	2:01	0.83	8	6.64	$Z_{92}$	20210712	10:17	4.97	12	59.64	
$Z_{29}$	20140917	4 <b>:</b> 22	1.47	10	14.7	$Z_{93}$	20210712	9 <b>:</b> 28	4.68	11	51.48	
$Z_{30}$	20140917	3:33	0.91	9	8.19	$Z_{94}$	20210715	7 <b>:</b> 15	1.75	4	7	
$Z_{31}$	20140917	1:34	0.78	7	5.46	$Z_{95}$	20210716	19:30	4.28	13	55.64	
$Z_{32}$	20140917	5 <b>:</b> 35	1.45	11	15.95	$Z_{96}$	20210715	15:30	8.56	5	42.8	
$Z_{33}$	20140917	3:40	0.92	9	8.28	$Z_{97}$	20210714	11:30	3.55	8	28.4	
$Z_{34}$	20140918	7:20	1.964	25	49.1	$Z_{98}$	20210711	9:30	2.87	34	97.58	
$Z_{35}$	20140918	3:25	1.83	21	38.43	$Z_{99}$	20210716	19:30	5.78	16	92.48	
$Z_{36}$	20140918	4:46	1.99	22	43.78	$Z_{100}$	20210717	12:16	4.1	5	20.5	
$L_{37}$	20140918	J:33	1.84	21	38.64	$   L_{101}$	20210717	12:41	4.1	Э	20.5	

1.±	+	
2ন্থ	ᆂ	
	- A &	

灾害	发生日期	发生	I/	D/	E/	灾害	发生日期	发生	I /	D/	E/
编号	及主日朔	时间	$(mm \cdot h^{-1})$	h	mm	编号	及主日朔	时间	$(mm \cdot h^{-1})$	h	mm
$Z_{38}$	20140918	1:34	1.73	19	32.87	$Z_{102}$	20210717	13:00	3.41	6	20.46
$Z_{39}$	20140918	3 <b>:</b> 10	1.79	20.7	37.053	$Z_{103}$	20210719	7 <b>:</b> 45	3.66	3	10.98
$Z_{40}$	20140919	5 <b>:</b> 30	1.33	19	25.27	$Z_{104}$	20210726	18:20	27.4	1	27.4
$Z_{41}$	20140919	6 <b>:</b> 45	1.28	20	25.6	$Z_{105}$	20210807	23:00	19.98	9	179.82
$Z_{42}$	20140919	5 <b>:</b> 34	1.33	19	25.27	$Z_{106}$	20210807	1:00	21.23	11	233.53
$Z_{43}$	20140919	4 <b>:</b> 30	1.37	18	24.66	$Z_{107}$	20210807	1:00	21.23	11	233.53
$Z_{44}$	20140919	5 <b>:</b> 20	1.33	19	25.27	$Z_{108}$	20210807	10:10	18.32	20	366.4
$Z_{45}$	20140919	3:20	1.49	17	25.33	$Z_{109}$	20210807	13:00	17.46	23	401.58
$Z_{46}$	20140919	5 <b>:</b> 20	1.33	19	25.27	$Z_{110}$	20210807	14:30	16.58	24.5	406.21
$Z_{47}$	20140919	5 <b>:</b> 20	1.33	19	25.27	$Z_{111}$	20210810	1:00	11.33	4	45.32
$Z_{48}$	20140919	3 <b>:</b> 50	1.49	17	25.33	$Z_{112}$	20210822	10:42	14.28	9	128.52
$Z_{49}$	20140919	4:10	1.37	18	24.66	$Z_{113}$	20210822	11:42	14.21	10	142.1
$Z_{50}$	20140919	7 <b>:</b> 00	1.23	21	25.83	$Z_{114}$	20210822	15 <b>:</b> 15	13.29	14	186.06
$Z_{51}$	20150624	4:18	1.34	32	42.88	$Z_{115}$	20210823	9:00	8.98	29	260.42
$Z_{52}$	20180618	5 <b>:</b> 24	1.69	51	86.19	$Z_{116}$	20210823	9 <b>:</b> 15	5.75	29	166.75
$Z_{53}$	20180528	7 <b>:</b> 20	4.47	11	49.17	$Z_{117}$	20210823	10:00	5.56	30	166.8
$Z_{54}$	20180731	9 <b>:</b> 10	2.01	32	64.32	$Z_{118}$	20210823	7 <b>:</b> 00	6.17	27	166.59
$Z_{55}$	20180904	19:30	4.2	2	8.4	$Z_{119}$	20210823	8:00	9.86	29	285.94
$Z_{56}$	20180611	17:00	0.6	2	1.2	$Z_{120}$	20210829	7 <b>:</b> 00	2.79	30	83.7
$Z_{57}$	20190508	16:20	0.87	65	56.55	$Z_{121}$	20210904	8:00	3.09	7	21.63
$Z_{58}$	20190508	18:40	0.84	67	56.28	$Z_{122}$	20210905	10:00	3.25	8	26
$Z_{59}$	20190621	21:40	16.95	7	118.65	$Z_{123}$	20210905	14:30	2.64	36	95.04
$Z_{60}$	20190718	8:50	17.66	3	52.98	$Z_{124}$	20210906	17 <b>:</b> 10	1.82	9	16.38
$Z_{61}$	20190729	8:30	2.74	38	104.12	$Z_{125}$	20210905	10:00	5.8	8	46.4
$Z_{62}$	20190719	0:00	3.59	18	64.62	$Z_{126}$	20210906	6 <b>:</b> 30	4.08	7	28.56
$Z_{63}$	20190719	18:00	0.95	15	14.25	$Z_{127}$	20210916	13:05	7.32	14	102.48
$Z_{64}$	20190723	7 <b>:</b> 50	9.05	6	54.3	$Z_{128}$	20210928	6:00	10.21	10	102.1

# 4 基于 I-D 模型的预警阈值建议

#### 4.1 预警分区

不同地貌类型区发育地质灾害对降雨强度和降 雨历时的敏感程度也不一样,因此,为使得预警的模 型和提出的阈值建议更具有使用性,本次模型建立采 用分区建立的形式。预警分区主要结合研究区地形 地貌特征进行分区,主要分为丘陵区和低山区,不同 地貌类型的模型,采用该地貌类型的数据进行拟合建 立模型。在前文获取的 128 处样本数据中,有 79 处 是位于低山区,49 处位于丘陵区,预警分区图如图 4 所示。

#### 4.2 模型建立

4.2.1 样本抽取 为进一步确定模型预警模型的准确性,在128处灾情、险情数据中,在低山区和丘陵区 分别选取 2/3 来拟合模型,并留下 1/3 的数据来对模 型进行论证。抽样采用分层随机抽样的方式,即将灾 险情数据按年度分层,在每年度的灾险情事件中随机 抽取 2/3 来拟合模型,每年度的剩余的下 1/3 的灾险 情数据用于模型验证数据集。按照上述样本抽取方 法,丘陵区随机累计选取 33 处用于模型建立,16 处 用于模型验证,低山区随机选取 54 处用于模型建立, 25 处用于模型验证,样本抽取情况见(表 2)。



Fig.4 Warning zoning map of the research area

表 2 模型样本抽取情况统计结果

Table 2 Statistical table of model sample extraction	Table 2	Statistical	table	of	model	sample	extraction
--	---------	-------------	-------	----	-------	--------	------------

地貌 分区	样本 数量(处)	2014 年	2019 年	2021年	其余 年份	合计
亡姓反	建立样本	10	6	14	3	33
上阪区	检验样本	5	3	7	1	16
低山豆	建立样本	23	1	27	3	54
低山区	检验样本	11	1	12	1	25

#### 4.2.2 模型建立

(1) 丘陵区。丘陵区地貌相对平缓,以地质灾害低易发、中易发区为主。本次统计区内灾情降雨事件 33 处,将平均降雨强度 *I*(mm/h)、降雨历时 *D*(h)分 别展布至双对数坐标纸上,历时为横坐标,降雨强度 为纵坐标,得到图 5 上的散点,每个散点代表一次地 质灾害发生的降雨事件样本。对坐标区域内样本散 点进行拟合,得到拟合方程:

 $I = 13.374 D^{-0.563}$  ( $R^2 = 0.841 3$ ) (1) 式中: I 为平均降雨强度(mm/h); D 为降雨历时(h)。

(2)低山区。低山区内地质灾害发育数量较多, 也是研究区内主要的高易发区和中易发区。低山区 内灾情降雨事件 54 处,将平均降雨强度 *I*(mm/h)、 降雨历时 *D*(h)分别展布至双对数坐标纸上,得到图 6 上的散点,对坐标区域内样本散点进行拟合,得到 拟合方程:

$$I = 6.196 \ D^{-0.366} \quad (R^2 = 0.862 \ 1)$$
 (2)



#### 4.3 气象预警阈值建议

4.3.1 临界降雨阈值建议 根据得到的拟合方程(公式1-2),计算不同前期降雨条件下1,3,6,12,24 和 48 h 的临界降雨阈值,计算结果详见表 3。

表 3 研究区地质灾害临界降雨阈值建议表 Table 3 Suggested critical rainfall threshold for geological hazards in the study area

			降雨历	时(D)		
临	1 h	3 h	6 h	12 h	24 h	48 h
丘陵区临界平均降雨强度/(mm•h <sup>-1</sup> )	13.374	7.954	4.965	3.384	2.307	1.572
低山区临界平均降雨强度/(mm•h <sup>-1</sup> )	6.196	4.145	3.216	2.495	1.936	1.502

4.3.2 分级预警降雨阈值建议 根据《地质灾害监测 预警技术指南》,地质灾害气象风险预警等级由弱到 强依次划分为4级、3级、2级、1级。4级预警—蓝色 预警,表示预警区内气象因素致地质灾害发生有一定 风险;3级预警—黄色预警,表示预警区内气象因素 致地质灾害发生的风险较高;2级预警—橙色预警, 表示预警区内气象因素致地质灾害发生的风险高; 一级预警—红色预警,表示预警区内气象因素致地质 灾害发生的风险很高。结合前文拟合的 ID 模型,根 据灾害 ID 曲线包络的灾害数量占比确定分级预警 的 ID 模型,再根据模型代入降雨历时,分别计算出 1,3,6,12,24 和 48 h 的分级预警降雨强度。采用包 络灾害发生数量超过 80%的 ID 曲线为红色预警的 阈值范围,50%~80%的 ID 曲线为橙色预警的阈值 范围,30%~50%的 ID 曲为黄色预警的阈值范围, 小于 30%的 ID 曲为蓝色预警的阈值范围。按照上 述原则,得到丘陵区和低山区预警分级预警 ID 模型 如图 7-8 所示。得到低山区和丘陵区的分级预警模 型后,将 1,3,6,12,24 和 48 h 分布代入分级预警模 型,得到分级预警降雨强度阈值。整理得到研究区地 质灾害气象分级预警阈值取值建议表(表 4)。









#### 表 4 研究区不同历史降雨分级预警阈值建议表

#### Table 4 Suggested thresholds for different historical rainfall classification warning in the research area

预警分级		降雨历时/h									
		1	3	6	12	24	48				
	红色(一级)	[28.849,+∞)	[15.542,+∞)	[10.520,+∞)	[7.121,+∞)	[4.820,+∞)	[3.263,+∞)				
丘陵区平均 降雨强度/ (mm・h <sup>-1</sup> )	橙色(二级)	[13.374,28.849)	[7.205,15.542)	[4.877,10.520)	[3.301,7.121)	[2.235,4.820)	[1.513,3.263)				
	黄色(三级)	[8.657,13.374)	[4.664,7.205)	[3.157,4.877)	[2.137,3.301)	[1.446,2.235)	[0.979,1.513)				
	蓝色(四级)	[5.281,8.657)	[2.845,4.664)	[1.926,3.157)	[1.304,2.137)	[0.882,1.446)	[0.597,0.979)				
	红色(一级)	[27.774,+∞)	[18.579,+∞)	[14.416,+∞)	[11.186,+∞)	[8.679,+∞)	[6.734,+∞)				
低山区平均	橙色(二级)	[10.328,27.774)	[6.909,18.579)	[5.361,14.416)	[4.159,11.186)	[3.227,8.679)	[2.504,6.734)				
降雨强度/ (mm•h⁻¹)	黄色(三级)	[6.196,10.328)	[4.145,6.909)	[3.216,5.361)	[2.495,4.1591)	[1.936,3.227)	[1.502,2.504)				
	蓝色(四级)	[3.875,6.196)	[2.591,4.145)	[2.011,3.216)	[1.560,2.495)	[1.211,1.936)	[0.939,1.502)				

#### 4.4 模型验证

将丘陵区其余 16 处灾情事件和低山区 25 处灾 情事件的 *I*,*D* 值代入模型(图 9—10)。



Fig.9 The verification of the hilly region model

结果表明,丘陵区 100%的灾情点包络在红色预 警阈值范围内,75%的灾情点包络在橙色预警阈值范 围内,31%的灾情点包络在黄色预警阈值范围内。低 山区 96%的的灾情点的包络在红色预警阈值范围 内,76%的灾情点包络在橙色预警阈值范围内,17% 的灾害点包络在黄色预警阈值范围内。验证结果表 明,41处验证灾情的*I*,*D*数据,仅在低山区有1处灾 情事件未在预警阈值范围内,整体预测准确率达 97.5%,模型较准确。

# 5 预警阈值分析

在获取研究区低山区和丘陵区各级预警阈值后, 将低山区和丘陵区的1,3,6,12,24 和48 h 平均雨强 的临界预警阈值对比分析(图 11),在24 h 前期降雨 条件下,低山区对降雨的敏感性明显比丘陵区高,具 体表现为低山区 1,3,6,12 和 24 h 的临界预警阈值 明显比丘陵区更低,但随着降雨历时进一步延长,低 山区和丘陵区域临界预警阈值趋于相近。这也与研 究区的孕灾背景有一定关系,研究区低山区的滑坡易 发程度明显比丘陵区更高,对降雨的敏感程度也就更 高,启动所需降雨量也就比丘陵区小。而长历时的降 雨条件下,丘陵区和低山区的坡体均处于极度饱水状 态,坡体内部的岩土体都经历过长时间的软化,力学 参数都急剧降低,启动所需的降雨量也就比较相近。



Fig.10 The verification of the Low Mountain Areas





# 6 结论

(1)研究区滑坡灾害频发,以中小型土质滑坡为主,发育密度高。

(2)降雨为研究区滑坡灾害的主要诱发因素,研究区降雨 80%集中在 5—9月,滑坡灾害发生也集中 在该时间段。

(3)研究区丘陵地区不同前期降雨条件下 1,3,
6,12,24 和 48 h 平均雨强的临界预警阈值依次为
13.374,7.954,4.965,3.384,2.307 和 1.572 mm;研究
区低山区不同前期降雨条件下 1,3,6,12,24 和 48 h

平均雨强的临界预警阈值为 6.196, 4.145, 3.216, 2.495, 1.936 和 1.502 mm。

(4)研究区丘陵地区不同前期降雨条件下 1,3,
6,12,24 和 48 h 平均雨强的红色预警阈值依次为 29.774,18.579,14.416,11.186,8.679 和 6.734 mm;
研究区低山区不同前期降雨条件下 1,3,6,12,24 和 48 h 平均雨强的红色预警阈值依次为 28.849, 15.542,10.520,7.121,4.820 和 3.263 mm。

(5) 在 24 h 前期降雨条件下,低山区对降雨的敏 感性明显比丘陵区高,具体表现为低山区 1,3,6,12 和 24 h 的临界预警阈值明显比丘陵区更低,但随着 降雨历时进一步延长,低山区和丘陵区域临界预警阈 值趋于相近。

#### [参考文献]

- [1] 李子豪,王钧,郭婷婷,等.基于降雨强度一历时的安徽省 黄山市滑坡分组阈值研究[J].水土保持通报,2022,42
   (1):184-190.
- [2] 贺可强,陈为公,张朋.蠕滑型边坡动态稳定性系数实时 监测及其位移预警判据研究[J].岩石力学与工程学报, 2016,35(7):1377-1385.
- Glade T, Crozierm, Smith P. Applying probability determination to refine landslide-triggeringrainfall thresholds using an empirical "antecedent dailyrainfall model" [J]. Pure & Applied Geophysics, 2000,157(6/7/8):1059-1079.
- [4] Guzzetti F, Peruccacci S, Rossi M, et al. Rainfall thresholds for the initiation of landslides in central and southern Europe [J]. Meteorology & Atmospheric Physics, 2007,98(3/4):239-267.
- [5] 刘礼领,殷坤龙.暴雨型滑坡降水入渗机理分析[J].岩土 力学,2008,29(4):1061-1066.
- [6] 张珍,李世海,马力.重庆地区滑坡与降雨关系的概率分 析[J].岩石力学与工程学报,2005,24(17):3185-3191.
- [7] 林孝松,郭跃.滑坡与降雨的耦合关系研究[J].灾害学, 2001,16(2):88-93.
- [8] 谢守益,张年学,许兵,等.长江三峡库区典型滑坡降雨诱 发的概率分析[J].工程地质学报,1995,12(2):60-69.
- [9] 李晓,张年学,廖秋林,等.库水位涨落与降雨联合作用下 滑坡地下水动力场分析[J].岩石力学与工程学报,2004, 23(21):3714-3720.
- [10] 谢剑明,刘礼领,殷坤龙,等.浙江省滑坡灾害预警、预报 的降雨阈值研究[J].地质科技情报,2003,22(4):101-105.
- [11] 张勇,温智,程英建.四川巴中市滑坡灾害与降雨雨型关 系探讨[J].水文地质工程地质,2020,47(2):178-182.
- [12] 李长江,麻土华,孙乐玲,等.降雨型滑坡预报中计算前 期有效降雨量的一种新方法[J].山地学报,2011,29 (1):81-86.
- [13] 王小龙.前期降雨及雨型对土质高边坡稳定性影响分析 [J].山西交通科技,2017(3):16-18.