王学良,张科杰,张义军,等. 雷电定位系统与人工观测雷暴日数统计比较. 应用气象学报,2014,25(6):741-750.

# 雷电定位系统与人工观测雷暴日数统计比较

王学良1)\* 张科杰1) 张义军2) 朱传林1)

<sup>1)</sup>(湖北省防雷中心,武汉 430074) <sup>2)</sup>(中国气象科学研究院,北京 100081)

#### 摘 要

为了利用雷电定位系统(lightning location system,LLS)资料统计人工观测雷暴日数,采用湖北省 2007—2012 年 LLS 监测资料,选取 25 个气象站为圆心,统计其不同监测半径(r)圆区域内 LLS 监测的雷电日数,并与人工观 测雷暴日数进行比较。结果表明:r≪7 km 时,LLS 监测平均年雷电日数小于人工观测平均年雷暴日数;r≥8 km 时,LLS 监测平均年雷电日数大于人工观测平均年雷暴日数;r=22 km 圆区域内年平均雷电日数可替代最大年雷 暴日数。根据 r=7 km,r=8 km 圆区域内 LLS 监测的年雷电日数、年平均地闪密度资料,分别采用直接替代法、地 闪密度法和该文提出的二元法计算年雷暴日数,结果显示:二元法效果最好。二元法计算的 2007—2012 年 25 个 站平均年雷暴日数与人工观测相等,平均差异为 7.4%;二元法计算的 2013 年年雷暴日数与人工观测相差 0.8 d, 平均差异为 12.3%。

关键词: 雷电定位系统; 人工观测; 雷暴日数

# 引 言

雷暴是一种伴有多种天气现象的中小尺度天气 过程, 雷电是雷暴天气最基本的特征<sup>[1]</sup>。雷电的发 生会产生高电压、大电流和强烈的电磁辐射,对人类 生活和设施产生直接或间接的影响[2]。随着经济社 会的快速发展和微电子设备的广泛运用,因雷电所 造成的危害和损失日趋严重,已成为最严重的10种 自然灾害之一[3]。据统计,我国高压输电线路由于 雷击引起的跳闸次数占总跳闸次数的40%~70%, 雷电已经成为严重影响电网安全运行的重要因 素[4]。在美国雷击死亡人数仅次于因山洪、洪水引 发的死亡人数, 雷电已经成为气象灾害中造成人员 伤亡的重要因素[5]。因此,雷暴起电机制、雷电发生 发展及其时空分布特征和雷电防护技术等一直是大 气电学领域的重要研究内容[6]。年平均雷暴日数是 反映雷电活动的重要参数,是防雷技术标准中防雷 分类和防雷工程设计的重要依据之一[7]。

国外研究表明,听力好的人可以听到 20 km 以 外的雷声,听力不好的人可能听不到 5 km 处的雷 声,另外也和雷声大小、背景噪音及传播路径有无障 碍等因素有关[8]。在雷暴日人工观测中,尽管受到 气象站点的疏密、观测人员听力差异及背景噪音等 因素的影响,但年平均雷暴日数作为描述雷电活动 的唯一长期记录,仍是雷电防护工程设计、雷电灾害 风险评估、雷暴气候变化研究以及其他工程领域中 一个重要基础数据。随着雷电探测特别是对地闪探 测和定位方面实现了突破,关于雷暴过程中云地闪 特征的研究已经开展<sup>[9]</sup>。雷电定位系统(LLS)可以 给出地闪的位置、强度、极性和回击次数等信息[10]。 世界上第1套LLS于1987年在美国建成,1993年 我国第1套国产 LLS 在安徽电网投入工程运 用<sup>[4,11]</sup>。ADTD(advanced direction finding on time difference) 雷电定位系统是采用磁向和时差联合法 进行雷电探测的第2代地闪定位系统。目前中国雷 电监测网已基本建成并投入业务化运行,包含 300 多个ADTD雷电探测子站<sup>[12]</sup>。根据我国气象部门

资助项目:湖北省雷电灾害防御科研专项(FL-Y-201401)

<sup>2014-04-02</sup> 收到, 2014-09-09 收到再改稿。

<sup>\*</sup> email: mxlhbfl@163.com

要求,各级气象台站从 2014 年起取消雷暴、闪电的 人工观测项目。因此,在长期人工观测雷暴日的基 础上,研究 LLS 监测的雷电日数代替传统人工观测 雷暴日数的方法更显迫切。

国内不少学者对人工观测雷暴日数与 LLS 监 测数据的关系都进行了深入研究。陈家宏等[13]、尹 丽云等[14]分别利用福建省和滇中地区资料,统计得 出了不同网格内的雷电日数为年平均雷电日数和最 大年雷电日数。李家启等[15]通过对重庆地区有关 资料的分析,提出了人工观测雷暴日数远小于闪电 定位系统监测获取的数据。余海军等[8] 对雷电定位 系统监测数据与人工观测雷电日数进行对比分析得 出,在半径为7 km 圆区域内的监测雷电日数能较 好地接近人工观测雷电日数。但上述文献多数采用 某一区域内 LLS 监测雷电日数替代该地区的人工 观测雷电日数。为此,根据湖北省25个气象站 1983-2012年人工观测雷暴日数和 2007-2012年 不同半径圆区域内 LLS 监测的年雷电日数、地闪密 度资料进行统计分析,旨在建立 LLS 监测的年雷电 日数与人工观测年雷暴日数之间的数学关系式,从 而为人工观测年雷暴日数资料延续、雷暴气候变化研 究、防雷工程设计以及雷电灾害风险评估提供参考。

#### 1 资料与方法

#### 1.1 资料

采用 LLS 监测资料年限为 2007—2012 年,人 工观测雷暴日数资料年限为 1983—2012 年。LLS 监测资料来源于湖北省 ADTD 系统监测数据,该系 统包含 13 个探测子站,单站探测范围约为 150 km, 组网后网内理论定位精度优于 300 m<sup>[16-17]</sup>。人工观 测雷暴日数资料来源于湖北省各气象站地面观测资 料,上述资料均由湖北省气象信息与技术保障中心 提供。

#### 1.2 统计方法

人工观测雷暴日规定,在1日内(20:00一次日 20:00,北京时,下同)只要闻雷声(包含云闪)1次或 多次,就统计为1个雷暴日<sup>[18]</sup>。LLS监测雷电日规 定,在1日内(20:00一次日 20:00)LLS监测的闪电 次数大于等于1次时,就统计为1个雷电日。选取 湖北省LLS理论探测效率在 95%以上(见图 1,红 色虚线为湖北省界线),且在2007—2012年,没有



图 1 湖北省 LLS 理论探测效率示意图 Fig. 1 The schematic diagram of theoretical detection efficiency of LLS in Hubei Province

搬迁过的 25 个气象站。以各气象站的经纬度为圆心,在 2~20 km 半径范围内每间隔1 km,在 20~

40 km 半径范围内每间隔 2 km,统计各气象站不同 监测半径圆区域内年雷电日数、年平均雷电日数,25 根据 2007—2012 年人工观测雷暴日数资料,统 计历年各站年雷暴日数、年平均雷暴日数和 25 个站 平均年雷暴日数。年最大雷暴日数为 1983—2012 年各站最大年雷暴日数,25 个站平均为平均最大年 雷暴日数。

采用最小二乘法,求得线性回归方程 Y=bx+a或  $Y=b_1x_1+b_2x_2+a$ , Y 是通过回归方程计算得到 的人工观测年雷暴日数, $x,x_1,x_2$  为 LLS 监测的年 雷电日数或年平均地闪密度, $a,b,b_1,b_2$  为回归系 数。通过  $F=R^2/(1-R^2) \cdot (n-m-1)/m$ ,对线性 回归方程进行显著性检验<sup>[19-20]</sup>。F 为服从自由度 (m,n-m-1)的 F 分布, F 值越大,回归效果越好, R 为相关系数,n 为样本量,m 为自变量个数。

2 人工观测雷暴日数

#### 2.1 人工观测雷暴日数与气候标准值

世界气象组织认为 30 年长度可以消除气候的 年变化,建议各国以 30 年为标准,为政府部门以及 科研工作者提供气候标准值。气候标准值定义为 30年气候要素的平均,可以用来描述气候以及作为 现在气候条件的参考对象[21]。为了探讨 2007-2012年人工观测雷暴日数与气候标准值差异是否 显著,能否代表某地区或区域雷暴气候标准值,根据 25个站 2007-2012年6年平均人工观测年平均雷 暴日数和各相应站点 1983—2012 年 30 年平均人工 观测的年平均雷暴日数,采用单因素方差分析方 法<sup>[19]</sup>,经统计分析得出, $F=2.31 < F(1,48)_{0.01} =$ 7.20。说明上述6年的年平均雷暴日数与30年的 年平均雷暴日数差异不显著。因此,各气象站 2007-2012年6年平均人工观测年平均雷暴日数 不属于异常气候状况,可以代表一定地区或区域雷 暴日数气候平均值。

#### 2.2 雷暴日数与雷电日数相等半径范围

根据研究, 雷声通常只在距离地闪 8~15 km 的范围内被听到, 较好的情况下能达到 20 km<sup>[22]</sup>。因此, 以各气象站为圆心, 以不同监测距离为半径 (r), 在r为 2~20 km 范围内, 每间隔 1 km 分别统 计 25 个站的不同半径圆区域内 LLS 监测年平均雷

电日数,并与该站人工观测年平均雷暴日数进行比较,从中找出两者数值相差最小及其对应的监测半径。假设25个站的r是符合正态分布的样本集,可以求得超过0.01显著性水平区间。根据表1中r 分布可知,r分布在3~15 km之间。

表1 半径r分布

Table 1	r of sample data
$r/{ m km}$	频数/站
$3 \sim 4$	2
$5 \sim 6$	8
$7 \sim 8$	4
$9 \sim 10$	4
$11 \sim 12$	3
$13 \sim 14$	3
15	1

由于正态总体方差未知,须采用样本方差估计 总体方差,因此,根据样本资料估计总体均值的范 围。其表达式<sup>[20]</sup>为

$$b(\bar{r} - t_{\frac{a}{2}} \cdot \frac{S}{\sqrt{n-1}} \leqslant \mu \leqslant \bar{r} + t_{\frac{a}{2}} \cdot \frac{S}{\sqrt{n-1}} = 1 - \alpha_{\circ}$$
(1)

式(1)中,p为概率, $\bar{r}$ 为样本的平均值,S为均方差,  $\mu$ 为总体均值, $\alpha$ 为显著性,当 $\alpha=0.01$ ,样本量n=25时,查分布表得 $t_{\frac{\alpha}{2}}=2.787$ 。根据表 1 有关资料 计算并将其数据代入式(1),得

 $p(6.4 \le \mu \le 10.2) = 0.99$ 。 (2) 因此,人工观测年平均雷暴日数与 LLS 监测的年平 均雷电日数相等的半径范围为 6.4~10.2 km,其概 率为 99%。

为研究 LLS 监测的年平均雷电日数随监测半 径变化规律,根据不同监测半径圆区域内的 25 个站 平均年雷电日数,绘制图 2。由图 2 可知,LLS 监测 平均年雷电日数,随着监测半径的增加呈自然对数 函数增加。经拟合,平均年雷电日数与监测半径呈 对数函数关系,其表达式为

 $Y_{d} = 15.27 \ln r - 0.198$ 。 (3) 式(3)中, $Y_{d}$ 为LLS监测平均年雷电日数,r为以气 象站为圆心的监测半径。由图2可以看出,拟合曲 线与监测雷电日数曲线基本吻合,其相关系数R = 0.998,拟合效果十分明显。

为寻找人工观测平均年雷暴日数与 LLS 监测 平均年雷电日数相同的半径距离,将历年 25 个站人 工观测平均年雷暴日数 29.6 d(图 2),代入式(3), 得到 r=7.039 km,即图 2 中拟合曲线与人工观测 平均年雷暴日数直线相交点。也就是说,LLS 监测 半径为 7.039 km 圆区域内的平均年雷电日数与人 工观测平均年雷暴日数相同,与余海军等<sup>[8]</sup>研究得 出的 r=7 km 圆区域内 LLS 雷电日数,能够代替人 工观测雷暴日数结论一致。因此,在一定区域内,可





以采用 LLS 监测半径 r=7 km 圆区域内的年平均 雷电日数替代人工观测年平均雷暴日数。

#### 3 雷电日数、地闪密度与雷暴日数对比

#### 3.1 雷电日数与雷暴日数对比

由于人工观测年平均雷暴日数与 LLS 监测年 平均雷电日数相等的监测半径范围,99%的样本在  $6.4\sim10.2$  km 范围内。因此,根据 2007—2012 年 25 个站, $6\sim10$  km 半径圆区域内 LLS 监测年平均 雷电日数( $T_1$ )和人工观测年平均雷暴日数( $T_d$ ),表 2 列出了不同监测半径圆区域内的各气象站  $T_1$  与  $T_d$  的比值,目标比值为 1。

由表 2 中的 6~10 km 半径圆区域内各气象站 的 T<sub>1</sub> 与 T<sub>d</sub> 的平均比值可以看出,监测半径在7 km 及以下时,其平均比值小于 1,监测半径在8 km 及 以上时,其平均比值大于 1。因此,监测半径在7 km 及以下的圆区域内,LLS 监测平均年雷电日数小于 人工观测平均年雷暴日数,监测半径在8 km及以

	T / 1					
如石	$I_{\rm d}/{\rm d}$ -	r=6  km	r=7  km	r=8  km	r=9  km	r=10  km
安陆	27.0	0.543	0.599	0.673	0.747	0.815
房县	20.3	0.836	0.918	0.984	1.066	1.131
黄石	39.3	0.983	1.072	1.119	1.140	1.174
云梦	22.5	0.756	0.852	0.941	1.030	1.059
保康	26.2	0.605	0.688	0.777	0.809	0.885
孝感	28.2	0.651	0.769	0.822	0.876	0.923
蔡甸	26.8	0.994	1.099	1.205	1.298	1.404
新洲	29.0	0.920	0.994	1.098	1.167	1.207
长阳	35.5	0.751	0.850	0.944	1.023	1.094
广水	25.5	0.641	0.699	0.732	0.804	0.837
建始	34.7	0.793	0.938	1.077	1.178	1.284
蒲圻	37.8	1.300	1.366	1.419	1.471	1.511
汉川	23.0	0.913	1.022	1.087	1.167	1.217
江夏	31.3	1.106	1.213	1.309	1.367	1.441
五峰	32.0	1.167	1.281	1.422	1.516	1.599
大悟	26.0	0.590	0.647	0.705	0.724	0.788
宜昌	39.0	1.047	1.085	1.132	1.145	1.175
钟祥	26.0	0.679	0.750	0.795	0.846	0.885
洪湖	27.5	1.103	1.139	1.170	1.200	1.242
神农架	25.2	0.974	1.079	1.159	1.219	1.291
当阳	29.0	0.661	0.747	0.810	0.908	1.011
黄陂	29.7	0.730	0.837	0.916	1.022	1.090
应城	26.5	0.541	0.660	0.736	0.855	0.937
鄂州	38.3	1.030	1.104	1.204	1.265	1.330
黄冈	32.7	1.097	1.163	1.209	1.224	1.281
平均	29 6	0 856	0 943	1 018	1 083	1 145

表 2 25 个站雷电日数与雷暴日数对比 Table 2 Comparison of the number of lightning days and the number of thunderstorm days at 25 stations

上的圆区域内,LLS监测平均年雷电日数大于人工 观测平均年雷暴日数。表 2 中监测半径 r 为 7,8, 9 km 时, $T_1$ 与  $T_d$ 的平均比值更接近目标比值,与 目标比值分别相差一0.057,0.018 和 0.083。

#### 3.2 雷电日数与最大年雷暴日数对比

根据 1983—2012 年 25 个站人工观测最大年雷 暴日数(T<sub>dmax</sub>),将r在18~26 km不同监测半径圆区 域内的  $T_1$  与  $T_{dmax}$ 进行比较发现,当 r 为 20~24 km 时, $T_1$ 与 $T_{\text{dmax}}$ 差值较小(表 3)。由表 3 可以看出, r≪20 km 时,各站  $T_1$ 与  $T_{dmax}$ 平均比值小于 1;r≥ 22 km 时,各站  $T_1$ 与  $T_{dmax}$ 平均比值大于 1。因此,

r≤20 km 时,LLS 监测平均年雷电日数小于人工观 测平均最大年雷暴日数,r≥22 km 时,LLS 监测的 平均年雷电日数大于人工观测平均最大年雷暴日 数。表 3 数据显示, r=22 km 时, LLS 监测的平均 年雷电日数与人工观测平均年最大雷暴日数仅相差 0.1 d,而且  $T_1$  与  $T_{dmax}$ 平均比值最接近目标比值, 仅相差 0.004。由此说明,以气象站为圆心,监测半 径为 22 km 时,圆区域内的年平均雷电日数与该站 的人工观测的最大年雷暴日数误差最小,因此,可采 用 r=22 km 圆区域内的 LLS 监测雷电日数替代该 站人工观测最大年雷暴日数。

表 3	不同监测半径平均年雷电日数与最大年雷暴日数对比
Table 3	Comparison of the number of annual mean lightning days and

the number of average maximum annual thunderstorm days

for different monitoring radius								
监测半径/km	$T_{ m l}/ m d$	$T_{ m dmax}/ m d$	$T_{\rm l}$ 与 $T_{ m dmax}$ 差值/d					
r = 18	44.3	47.7	-3.4					
r = 20	46.3	47.7	-1.4					
r = 22	47.8	47.7	0.1					
r = 24	49.1	47.7	1.4					
r = 26	50.2	47.7	2.5					

#### 3.3 地闪密度与雷暴日数关系

地闪密度(雷击大地密度)是较为理想的雷电活 动参量,可以精确反映雷电活动的频度和强度,国际 上的防雷设计均以该参数为基础[11]。统计资料表 明,监测半径为 2~40 km 时,25 个站平均地闪密度 为 3.9~4.1 次/(km<sup>2</sup> • a),各监测半径平均地闪密 度为 4.0 次/(km<sup>2</sup> • a)。监测半径为 2~7 km 时, 平均地闪密度为 3.9 次/(km<sup>2</sup> • a),监测半径为 8~ 40 km 时,地闪密度为 4.0~4.1 次/(km<sup>2</sup> • a),即 地闪密度随着监测半径的变化不明显。因此,以气 象站为圆心,r=8 km 圆区域内的地闪密度,可代表 该站的地闪密度。

由于各地雷电气候差异明显,不同国家和地区 地闪密度与年平均雷暴日数之间的经验公式也不相 同<sup>[12]</sup>。因此,根据 2007—2012 年 25 个站人工观测 年平均雷暴日数和 25 个站 r=8 km 圆区域内的年 平均地闪密度资料,采用最小二乘法,拟合出一元线 性方程:

 $T_{\rm d1} = 2.038 N_{\rm g} + 21.464$ . (4) 式(4)中,T<sub>dl</sub>是由地闪密度求得的人工观测年平均

雷暴日数, $N_s$ 为 r=8 km 圆区域内年平均地闪密 度。相关系数 R=0.6633,达到 0.001 显著水平,剩 余方差  $S^2 = 16.83$ 。因此,可以根据各站 r = 8 km 圆区域内的年平均地闪密度资料,求得各相应气象 站的人工观测年平均雷暴日数。

#### 4 雷暴日数统计方法

由上述分析可知,根据 LLS 监测的相关参数, 可采用两种方法来统计人工观测雷暴日数。一种是 采用 LLS 监测半径 r=7 km 圆区域内的年平均雷 电日数,直接替代人工观测年平均雷暴日数,简称直 接替代法;第2种是根据 r=8 km 圆区域内的年平 均地闪密度资料,由式(4)计算得到的人工观测年平 均雷暴日数,简称地闪密度法。但上述两种方法都 是根据 LLS 监测的单一参数统计计算人工观测年 平均雷暴日数,且误差较大。为了探寻一种更加合 理、误差更小的统计计算方法,依据 LLS 相关参数, 本文提出了二元法雷暴日数统计方法。

#### 4.1 监测半径的确定

上述雷电日数与雷暴日数误差分析表明,监测

半径 r 在 7~9 km 圆区域内的 LLS 监测平均年雷 电日数与人工观测的平均年雷暴日数相差最小。因此,根据 25 个站  $T_d$  和 r 为 7~9 km 监测半径内的 年平均雷电日数  $T_1$ 、年平均地闪密度  $N_g$ ,分别求出  $T_1$ 与  $T_d$ , $N_g$ 与  $T_d$ 的相关系数(表 4)。由表 4 可以 看出,r=8 km 时, $T_1$ 与  $T_d$ 的平均差值的绝对值最 小,仅差 1 d,  $T_1$  与  $T_d$  的平均比值最接近目标比值, 仅差 0.018,且  $T_1$  与  $T_d$ ,  $N_g$  与  $T_d$  相关系数均比 r为 7 km 和 9 km 高。因此,采用 LLS 监测半径 r=8 km 年平均雷电日数和年平均地闪密度来研究二 元法雷暴日数统计方法。

表 4 不同监测半径平均年雷电日数与平均年雷暴日数对比 Table 4 Comparison of the number of annual mean lightning days and the number of

annual mean thunderstorm days for different monitoring radius

					-	
监测半径/km	$T_1/d$	$T_{\rm d}/{ m d}$	T <sub>l</sub> 与 T <sub>d</sub> 平均差值/d	T <sub>1</sub> 与 T <sub>d</sub> 平均比值	<i>T</i> 1 与 <i>T</i> d 相关系数	$N_{ m g}$ 与 $T_{ m d}$ 相关系数
r=7	28.4	29.6	-1.2	0.943	0.8379	0.6442
r=8	30.6	29.6	1.0	0.018	0.8450	0.6633
r=9	32.5	29.6	2.9	1.083	0.8432	0.6519

#### 4.2 二元法雷暴日数统计方法

根据 25 个站的  $T_{d}$  和 r=8 km 的  $T_{1}$ ,  $N_{g}$  数据, 采用最小二乘法, 建立二元线性回归方程:

 $T_{d2} = 0.344T_1 + 0.947N_g + 15.248$ 。 (5) 式(5)中, $T_{d2}$ 为回归方程拟合的人工观测年平均雷 暴日数(简称拟合雷暴日数), $T_1$ , $N_g$ 分别表示以气 象站为圆心,r=8 km 的圆区域内的 LLS 监测的年 平均雷电日数和年平均地闪密度。由于式(5)为二 元线性回归方程,故称为二元法雷暴日数统计方法。

统计结果显示,  $T_{d2}$ 与  $T_1$ ,  $N_g$  复相关系数 R=0.8853,达到 0.001 显著水平。由式(5)可知,  $T_{d2}$ 与  $T_1$ ,  $N_g$  呈正相关,即随着  $T_1$ ,  $N_g$  的增加,  $T_{d2}$ 相应增 加。根据  $F=R^2/(1-R^2) \cdot (n-m-1)/m^{[15]}$ ,计算 得到  $F=39.86>F(2,22)_{0.01}=5.72$ 。说明式(5)的 回归效果显著。因此,在对某一地区或区域进行雷 电防护工程设计和雷电灾害风险评估时,根据式(5) 和 r=8 km 的  $T_1$ ,  $N_g$ 数据, 就可计算出该地区或区 域内人工观测年平均雷暴日数。

5 雷暴日数统计方法检验与应用

#### 5.1 2007-2012 年各站年平均雷暴日数对比检验

为检验上述 3 种方法计算得到的年平均雷暴日数,分别与 2007—2012 年人工观测年平均雷暴日数 进行比较(表 5)。表 5 显示,采用地闪密度法和二 元法求得的 25 个站平均年雷暴日数与人工观测平 均年雷暴日数相等,均为29.6 d,而采用直接替代法 得到的平均年雷暴日数比人工观测平均年雷暴日数 少1.2 d。由表5的平均比值可知,二元法的平均比 值最接近目标比值,仅相差0.007,直接替代法和地 闪密度法的平均比值与目标比值分别相差0.057 和 -0.018。

为对比3种方法计算得到的年雷暴日数,这里 规定  $E_1 = |T_1 - T_d| / T_d \times 100\%$ ,  $E_2 = |T_{d1} - T_d| / T_d \times 100\%$  $T_{\rm d} \times 100\%$ ,  $E_{\rm 3} = |T_{\rm d2} - T_{\rm d}| / T_{\rm d} \times 100\%$ 分别代表直 接替代法、地闪密度法和二元法计算的年平均雷暴 日数与人工观测年平均雷暴日数的差异。由表5可 知,直接替代法、地闪密度法和二元法的平均差异分 别为 18.7%,10.4% 和 7.4%,而且二元法求得的各 站年平均雷暴日数与人工观测年平均雷暴日数的差 异在 10%以下的站点有 18个,占站点总数的 72%, 差异最大为 20.5%, 仅有 1 个站点; 采用直接替代 法求得各站差异在10%以下的站点仅有8个,占站 点总数的 32%,差异在 20%以上的站点有 11个,占 站点总数的44%,差异在30%以上的站点有6个, 占站点总数的24%;采用地闪密度法求得各站差异 在 10%以下的站点有 15个,占站点总数的 60%,差 异在 20%以上的站点有 5个,占站点总数的 20%, 差异在 30%以上的站点有 2个。由此可知,采用 3 种方法统计计算的年平均雷暴日数,效果最好的是 二元法,其次是地闪密度法,效果最差的是直接替代 法。

	Table 5	Compar	ison and	verificatio	n of $T_{\rm d}$ and	$T_1, T_{d1}, T$	<sub>d2</sub> from 20	07 to 2012	at 25 stati	ons
站名	$T_{\rm d}/{ m d}$	$T_1/d$	$T_{\rm d1}/{ m d}$	$T_{ m d2}/ m d$	$T_1/T_{ m d}$	$T_{ m d1}/T_{ m d}$	$T_{ m d2}/T_{ m d}$	$E_1/\sqrt[9]{0}$	$E_2 / \frac{9}{10}$	$E_{3}/\sqrt[9]{0}$
安陆	27.0	16.2	27.1	24.1	0.599	1.003	0.893	40.1	0.3	10.7
房县	20.3	18.7	26.6	24.5	0.918	1.307	1.205	8.2	30.7	20.5
黄石	39.3	42.2	37.6	37.9	1.072	0.956	0.963	7.2	4.4	3.7
云梦	22.5	19.2	28.2	25.7	0.852	1.254	1.141	14.8	25.4	14.1
保康	26.2	18.0	27.6	25.1	0.688	1.054	0.958	31.2	5.4	4.2
孝感	28.2	21.7	28.7	26.6	0.769	1.018	0.943	23.1	1.8	5.7
蔡甸	26.8	29.5	29.2	30.0	1.099	1.089	1.117	9.9	8.9	11.7
新洲	29.0	28.8	31.2	30.7	0.994	1.074	1.059	0.6	7.4	5.9
长阳	35.5	30.2	32.2	31.8	0.850	0.908	0.895	15.0	9.2	10.5
广水	25.5	17.8	28.3	24.8	0.699	1.109	0.974	30.1	10.9	2.6
建始	34.7	32.5	23.9	29.2	0.938	0.689	0.843	6.2	31.1	15.7
蒲圻	37.8	51.7	32.3	38.7	1.366	0.853	1.024	36.6	14.7	2.4
汉川	23.0	23.5	28.3	27.0	1.022	1.229	1.174	2.2	22.9	17.4
江夏	31.3	38.0	31.6	34.1	1.213	1.010	1.088	21.3	1.0	8.8
五峰	32.0	41.0	25.0	32.6	1.281	0.783	1.018	28.1	21.7	1.8
大悟	26.0	16.8	27.0	24.1	0.647	1.040	0.929	35.3	4.0	7.1
宜昌	39.0	42.3	34.9	36.7	1.085	0.894	0.940	8.5	10.6	6.0
钟祥	26.0	19.5	27.8	25.3	0.750	1.068	0.972	25.0	6.8	2.8
洪湖	27.5	31.3	27.9	29.3	1.139	1.014	1.065	13.9	1.4	6.5
神农架	25.2	27.2	23.9	26.4	1.079	0.948	1.049	7.9	5.2	4.9
当阳	29.0	21.7	32.2	28.3	0.747	1.109	0.976	25.3	10.9	2.4
黄陂	29.7	24.8	29.7	28.4	0.837	1.001	0.958	16.3	0.1	4.2
应城	26.5	17.5	28.1	25.1	0.660	1.062	0.945	34.0	6.2	5.5
鄂州	38.3	42.3	34.5	37.2	1.104	0.900	0.970	10.4	10.0	3.0
黄冈	32.7	38.0	35.4	35.3	1.163	1.083	1.081	16.3	8.3	8.1
平均	29.6	28.4	29.6	29.6	0.943	1.018	1.007	18.7	10.4	7.4

表 5 2007—2012 年 25 个站 T<sub>d</sub> 与 T<sub>1</sub>, T<sub>d1</sub>, T<sub>d2</sub>对比检验

将 25 个站 T<sub>d</sub> 与 T<sub>d2</sub>绘制成图 3。图 3 显示,采 用二元法计算的年平均雷暴日数与人工观测年平均 雷暴日数,绝大多数台站吻合很好。说明采用二元 法计算得到 25 个站年平均雷暴日数与人工观测年 平均雷暴日数检验效果十分明显。





Fig. 3 Comparison of the number of annual mean thunderstorm days of artificial observations and calculated by the binary method

#### 5.2 2013年各站年雷暴日数对比检验

统计 2013 年 11—12 月 LLS 监测资料表明,以 气象站为圆心,r=8 km 圆区域内,仅有神农架 1 个 气象站在 11 月发生过 1 次闪电,其他气象站在 2013 年 11—12 月均无闪电发生。因此,2013 年各 气象站人工观测年雷暴日数、r=8 km LLS 监测的 年雷电日数和地闪密度,均采用 2013 年 1—10 月的 相关数据代替。

为进一步检验二元法计算各气象站年雷暴日数的效果,根据 2013 年各站 r=8 km 圆区域内的年雷

电日数 T<sub>1</sub>和年平均地闪密度 N<sub>g</sub>,同样将直接替代 法、地闪密度法和二元法计算得到的年雷暴日数,分 别与 2013年人工观测年雷暴日数进行比较,并计算 其比值和差异(表 6)。由表 6中 25个站平均年雷 暴日数可知,直接替代法计算的平均年雷暴日数比 人工观测平均年雷暴日数多0.6d,地闪密度法计算 偏少2.8d,二元法计算偏少0.8d。直接替代法、地 闪密度法和二元法的平均比值与目标比值分别相差 0.012,-0.059和-0.007,即二元法的比值最接近 目标比值。表6中的平均差异显示,直接的平均差

计反	$T_{\rm e}/d$	$T_{\rm c}/d$	$T_{\rm ev}/d$	$T_{\rm ev}/d$	$T_{\rm e}/T_{\rm e}$	$T_{\rm er}/T_{\rm e}$	$T \dots / T$	F. / %	F. / %	F / 1/2
如石	I d/U	I [/ u	I dl / U	1 d2 / U	n l / n q	I dl / I d	<b>1</b> d2 / <b>1</b> d	<b>L</b> ]//0	$L_{2}/70$	L3770
安陆	27	15	23.2	21.6	0.556	0.860	0.799	44.4	14.0	20.1
房县	31	32	33.5	32.6	1.032	1.082	1.050	3.2	8.2	5.0
黄石	29	33	28.8	31.4	1.138	0.994	1.083	13.8	0.6	8.3
云梦	21	18	26.0	24.3	0.857	1.240	1.155	14.3	24.0	15.5
保康	38	26	27.4	28.3	0.684	0.721	0.746	31.6	27.9	25.4
孝感	30	18	28.3	27.4	0.600	0.945	0.913	40.0	5.5	8.7
蔡甸	33	34	24.9	29.5	1.030	0.753	0.895	3.0	24.7	10.5
新洲	33	27	28.3	29.1	0.818	0.858	0.882	18.2	14.2	11.8
长阳	42	41	27.7	32.6	0.976	0.658	0.775	2.4	34.2	22.5
广水	25	19	24.7	24.3	0.760	0.987	0.972	24.0	1.3	2.8
建始	31	39	23.6	32.4	1.258	0.763	1.046	25.8	23.7	4.6
蒲圻	41	58	29.8	39.1	1.415	0.726	0.953	41.5	27.4	4.7
汉川	27	26	30.4	29.0	0.963	1.125	1.075	3.7	12.5	7.5
江夏	26	43	29.3	34.7	1.654	1.126	1.335	65.4	12.6	33.5
五峰	39	47	24.9	34.4	1.205	0.639	0.882	20.5	36.1	11.8
大悟	20	16	25.2	22.5	0.800	1.258	1.124	20.0	25.8	12.4
宜昌	45	43	34.8	36.2	0.956	0.773	0.805	4.4	22.7	19.5
钟祥	24	28	28.5	29.5	1.167	1.187	1.230	16.7	18.7	23.0
洪湖	31	31	26.5	30.0	1.000	0.854	0.967	0.0	14.6	3.3
神农架	31	37	26.9	31.2	1.194	0.867	1.006	19.4	13.3	0.6
当阳	26	29	29.6	29.0	1.115	1.138	1.115	11.5	13.8	11.5
黄陂	29	25	31.8	29.3	0.862	1.096	1.011	13.8	9.6	1.1
应城	30	20	25.0	23.7	0.667	0.832	0.792	33.3	16.8	20.8
鄂州	30	37	30.5	33.2	1.233	1.016	1.107	23.3	1.6	10.7
黄冈	31	42	31.5	34.4	1.355	1.016	1.108	35.5	1.6	10.8
平均	30.8	31.4	28.0	30.0	1.012	0.941	0.993	21.2	16.2	12.3

表 6 2013 年 25 个站  $T_d$  与  $T_1$ ,  $T_{d1}$ ,  $T_{d2}$  对比检验 Table 6 Comparison and verification of  $T_d$  and  $T_1$ ,  $T_{d1}$ ,  $T_{d2}$  from 2007 to 2013 at 25 stations

异最大为 21.2%,地闪密度法的平均差异为 16.2%,二元法的平均差异最小为 12.3%。综合 3 种方法检验效果可知,效果最好的依然是二元法,其 次是地闪密度法,效果最差的是直接替代法。

由表 5 和表 6 可以看出,3 种方法计算的 2013 年平均差异,比 2007—2012 年平均差异偏大 2.5% ~5.8%,其中二元法差异偏大 4.9%,其主要原因 可能与雷暴日数年际变化较大有关。

## 6 结 论

以气象站经纬度为圆心,统计各气象站的不同 半径圆区域内 LLS 监测的年雷电日数,并与人工观 测年雷暴日数进行对比,得出以下主要结论:

1) LLS 监测年平均雷电日数与人工观测年平均雷暴日数相等的半径范围为 6.4~10.2 km,其概

率为 99%。监测半径 r≪7 km 时,LLS 监测平均年 雷电日数小于人工观测平均年雷暴日数;r≥8 km 时,LLS 监测平均年雷电日数大于人工观测平均年 雷暴日数;r=22 km 圆区域内的年平均雷电日数可 直接替代该站的最大年雷暴日数。

2) LLS 监测相关资料统计分析表明,可采用 3 种方法计算年平均雷暴日数。第 1 种采用 LLS 监 测半径 r=7 km 圆区域内的年平均雷电日数,直接 替代年平均雷暴日数,即直接替代法;第 2 种根据各 站 r=8 km 圆区域内的年平均地闪密度资料,由一 元回归方程计算得到年平均雷暴日数,即地闪密度 法;第 3 种根据 r=8 km 的 T<sub>1</sub>, N<sub>g</sub> 数据,由二元线 性回归方程计算得到年平均雷暴日数,即二元法。

3) 根据 2007—2012 年和 2013 年 25 个站人工 观测年雷暴日数资料,对 3 种雷暴日数计算方法进 行应用检验,结果表明:二元法效果最好,其次是地 闪密度法,效果最差的是直接替代法。采用二元法 计算的 2007—2012 年 25 个站平均年雷暴日数与人 工观测平均年雷暴日数相同,平均差异为7.4%, 2013 年采用二元法计算的年雷暴日数与人工观测 年雷暴日数仅相差 0.8 d,平均差异为12.3%。

4)采用二元法计算 2013年年雷暴日数与人工 观测年雷暴日数差异,比 2007—2012年平均差异偏 大 4.9%,其主要原因可能与各气象站的年雷暴日 数年际变化较大有关。

电力部门 LLS 定位系统误差平均为 330~ 840 m<sup>[23-24]</sup>,气象部门的 ADTD 雷电定位系统的实际定位误差及其对本文分析结果的影响,有待进一步研究。

#### 参考文献

- [1] 冯桂力,陈文选,刘诗军,等.山东地区闪电的特征分析.应用 气象学报,2002,13(3):347-355.
- [2] 许小峰. 国家雷电监测网的建设与技术分析. 中国工程科学, 2002,4(5):7-13.
- [3] 马明,吕伟涛,张义军,等.1997-2006年我国雷电灾情特征. 应用气象学报,2008,19(4):393-400.

- [4] 陈家宏,张勤,冯万兴,等.中国电网雷电定位系统与雷电监测网.高电压技术,2008,34(3):425-431.
- [5] 高燚,张义军,张文娟,等.我国雷击致人伤亡特征及易损度评 估区划.应用气象学报,2012,23(3):294-303.
- [6] 张义军,周秀骥. 雷电研究的回顾和进展. 应用气象学报, 2006,17(6):829-834.
- [7] 林维勇,黄友根,焦兴学,等.GB50057-2010 建筑物防雷设 计规范.北京:中国计划出版社,2011:8-59.
- [8] 余海军,陈水明,朱建军,等.雷电定位系统监测雷电日与人工 记录雷电日的比较.高电压技术,2012,38(10):2742-2748.
- [9] 蒙伟光,易燕明,杨兆礼,等. 广州地区雷暴过程云-地闪特征 及其环境条件. 应用气象学报,2008,19(5):611-619.
- [10] 张义军,孟青,马明,等.闪电监测技术发展和资料应用.应用 气象学报,2006,17(5):611-620.
- [11] 童雪芳,王海涛,陈家宏,等.雷电定位系统地闪密度分布图与 雷击故障相关性分析.高电压技术,2009,34(12):2924-2929.
- [12] 秦建峰,刘梦雨,吴昊. ADTD 雷电探测系统典型故障分析. 气象科技,2012,40(2):180-184.
- [13] 陈家宏,冯万兴,王海涛,等.雷电参数统计方法.高电压技术, 2007,33(10):6-10.
- [14] 尹丽云,许迎杰,张腾飞,等.一种新的雷电日及雷电参数统计 方法. 气象科技,2009,37(6):739-743.
- [15] 李家启,汪志辉,任艳,等.闪电定位系统与人工观测雷电日参 数对比分析.气象科技,2012,40(1):132-136.
- [16] 田芳,肖稳安,冯民学,等.闪电定位观测结果的修订分析.华 东电力,2008,36(6):38-42.
- [17] 中国科学院空间科学与应用研究中心. ADTD 雷电探测仪用 户手册. 北京:中国科学院,2004.
- [18] 中国气象局. 地面气象观测规范. 北京: 气象出版社, 2011: 3-111.
- [19] 丁士晟. 多元分析方法及其应用. 长春: 吉林人民出版社, 1981:88-177.
- [20] 马开玉,张耀存,陈星.现代应用统计学.北京:气象出版社, 2004:57-131.
- [21] 张志富.国外气候资料整编方法介绍——以美国、加拿大为 例.干旱气象,2009,27(4):395-401.
- [22] 钟颖颖,冯民学,周金奎,等.闪电定位资料与目测雷暴日的对 比分析.气象科学,2010,30(6):851-855.
- [23] 陈绿文,张义军,吕伟涛,等.闪电定位资料与人工引雷观测结 果的对比分析.高电压技术,2009,35(8):1896-1902.
- [24] 樊灵梦,李志峰,何宏明,等.雷电定位系统定位误差分析.高 电压技术,2004,30(7):61-63.

# Comparison of the Number of Thunderstorm Days from Lightning Location System and Artificial Observations

Wang Xueliang<sup>1</sup> Zhang Kejie<sup>1</sup> Zhang Yijun<sup>2</sup> Zhu Chuanlin<sup>1</sup>

<sup>1)</sup> (Lightning Protection Center of Hubei Province, Wuhan 430074)

<sup>2)</sup> (Chinese Academy of Meteorological Sciences, Beijing 100081)

## Abstract

Using the lightning location system (LLS) monitoring data of Hubei Province from 2007 to 2012 and 1983-2012 artificial observations, 25 meteorological stations with theoretical detection efficiency above 95% are selected to make a relative analysis on the number of thunderstorm days monitored by LLS with different monitoring radius(r) and artificial observations. Results show that annual mean thunderstorm days of artificial observations and LLS monitoring data agree mostly in the radius which range from 6.4 km to 10.2 km. In the circular area when r=7, 8, 9 km, the difference is minimum, with the average difference of about 19%. When  $r \leq 7$  km, the annual mean thunderstorm days from LLS monitoring data is less than that of artificial observation, while it is more than artificial observation when  $r \ge 8$  km, and it can replace the number of maximum annual mean thunderstorm days of artificial observations when r = 22 km. The ground flash density do not change significantly with the monitoring radius in the range of 2-40 km, the annual mean flash density is 3.9-4.1 times/(km<sup>2</sup> • a) and the average value is 4 times/(km<sup>2</sup> • a) for each monitoring radius. According to data of LLS, 3 methods are suggested to calculate the number of annual mean thunderstorm days of artificial observations. The first method is using the number of annual mean thunderstorm days of LLS monitoring data when r=7 km to represent the artificial observations directly, called direct substitution method. The second method is to calculate the number of annual mean thunderstorm days of artificial observations by the equation with one unknown quantity on the basis of the annual mean flash density data when r=8 km, called ground flash density method. The third method is using the binary equation to calculate the number of annual mean thunderstorm days of artificial observations on the basis of the number of annual mean thunderstorm days and the annual mean flash density data when r=8 km, called binary method. The examination shows that the binary method is the best, followed by the ground flash density method and the direct substitution method. The number of annual mean thunderstorm days of 25 stations calculated by binary method from 2007 to 2012 are equal to that of artificial observations, and the average difference is 7.4 %. In 2013, the gap of the number of annual mean thunderstorm days between binary method and artificial observation is 0.8 d, and the average difference is 12.3%.

Key words: lightning location system (LLS); artificial observations; the number of thunderstorm days