胡淑萍1)

胡淑萍,林文,林长城,等. 2014—2022年古田人工增雨随机试验物理检验.应用气象学报,2023,34(6):706-716. DOI: 10.11898/1001-7313.20230606

# 2014—2022年古田人工增雨随机试验物理检验

林  $\chi^{2)3)4)*$  林长城<sup>2)</sup> 李 丹<sup>2)3)4)</sup> 江善赐<sup>1)</sup> 冯宏芳<sup>2)3)4)</sup>

1)(福建省宁德市古田县气象局,宁德 352000)

2)(福建省气象科学研究所,福州 350001)

3)(福建省灾害天气重点实验室,福州 350001)

4)(中国气象局海峡灾害天气重点开放实验室,福州 350001)

#### 摘 要

基于 2014—2022 年福建古田地面火箭人工增雨随机试验样本,利用回波强度、回波顶高和负温层厚度等雷达 宏观参量以及双偏振参量差分反射率和差分相位差,开展人工增雨随机试验物理检验及催化个例的物理响应研 究。结果表明:与作业后非催化样本回波强度小幅上升后快速减弱相比,81.6%的催化样本在作业后回波强度增 强,其中 52.6%的样本最大增幅为 0~20%(不含 0),21.1%的样本增幅为 20%~50%(不含 20%),7.9%的样本 增幅超过 50%;作业后 52.6%的催化样本出现回波顶高升高和负温层增厚现象,其中 36.8%的样本增长 0~20% (不含 0),13.2%的样本增长 20%~50%(不含 20%),2.6%的样本增长超过 50%;催化样本的双偏振参量差分反射 率和差分相位差在作业后也出现持续增强;个例分析显示,催化作业有助于云体发展、增强和维持,促使降水量显著 增加,不仅降水粒子增多增大,云体生命史也延长。

关键词:人工增雨;随机试验;物理检验;雷达;雨滴谱

## 引 言

近年全球气候变暖加速,气象干旱事件频发,森 林防火、水库增蓄、生态修复等方面对人工影响天气 的需求越来越迫切。现阶段人工影响天气活动主要 以人工增雨、防雹为主,由于自然云雨的复杂性,人 工增雨效果检验评估成为人工影响天气的重要工作 之一,但至今仍是世界难题<sup>[1-2]</sup>。目前主要采用统计 检验、物理检验和模式检验方法评估<sup>[3-6]</sup>,效果包含 对云的微观和宏观物理参量变化和地面雨量变化。 统计检验方法可定量研究人工增雨作业前后的降水 效果,但需要长时间历史资料支撑。物理检验虽然 不能定量评估增雨作业的效果,但可提供作业前后 云系微观和宏观特征发生变化的物理学证据,因需 要使用数理统计方法,故又称为物理效应的统计检 验<sup>[6-7]</sup>。模式检验通过比较定量预报云物理参量、地 面降水和实际观测结果,评估作业效果。观测物理 效应基础结合统计检验,才能得到合理检验结果,模 式检验的可信度更依赖于模式对云与降水过程模拟 的准确性。

随着探测技术进步,我国人工影响天气技术和 应用得到快速发展<sup>[8-11]</sup>,国内学者主要利用天气雷 达、卫星等观测资料进行人工增雨效果检验<sup>[12-27]</sup>。 黄彦彬等<sup>[21]</sup>对 2015—2016 年地面烟炉随机暖云人 工增雨试验开展统计检验和物理检验,指出暖云增 雨平均增雨量相差 0.39 mm · (2 h)<sup>-1</sup>,相对增加为 11.4%。贾烁等<sup>[22-23]</sup>检验 2012—2013 年江淮对流 云作业个例效果,得出相对增雨率为 65.18%。查 思佳等<sup>[24]</sup>、何晖等<sup>[25]</sup>、刘卫国等<sup>[26]</sup>利用模式结果定 量研究催化过程的云微物理结构和降水变化,何晖 等<sup>[25]</sup>得到消减雨模拟的最大减雨率为 8%~12%, 刘卫国等<sup>[26]</sup>得到的平均增雨率为 1.1%,地面降水 出现先减少后增加的变化特征。岳治国等<sup>[27]</sup>定量 估算一次飞机冷云增雨作业的增雨量,得到增雨影 响时间约为 4 h,影响区内增雨率达 53%。

<sup>2023-07-09</sup> 收到, 2023-09-25 收到再改稿。

资助项目:国家重点研发计划(2019YFC1510303),中央引导地方科技发展专项(2021L3010040)

<sup>\*</sup> 通信作者, 邮箱: donnakoon@foxmail.com

福建省宁德市古田县作为人工增雨随机试验基 地,1975—1986年开展地面高炮作业人工增雨随机 试验,利用711天气雷达、滤纸色斑测雨滴谱法对随 机试验个例开展物理检验<sup>[28-31]</sup>:催化后云宏观参量 明显增加,促进中雨滴和大雨滴发展,地面降水增 加,而非催化云呈减弱趋势。为了解新气候背景下 人工增雨作业效果,2014年古田县重启开展人工增 雨随机试验,以地面火箭为作业方式,截至2022年 底共获取77个样本。本文利用S波段单偏振天气 雷达、双偏振天气雷达以及地面激光雨滴谱仪对已 获取的随机试验样本开展阶段性物理检验。

1 资料与方法

#### 1.1 试验方案

2014—2022年福建古田人工增雨随机试验根 据统一雷达指标,随机抽取签码决定催化与非催化。 为避免催化剂扩散、残留以及云系合并等因素影响, 每次随机试验作业间的时间间隔超过3h。作业采 用 BL-1型火箭开展冷云催化,作业对象为3—9月 发展至成熟阶段对流云系(包含积云、积层混合云); 火箭弹催化起播点均高于一5℃高度(根据当日临近 时刻福州和邵武 L 波段探空资料插值计算得到), 方位角为迎着云系来向,催化部位为云系的前部或 中部;每次作业量均为4枚火箭弹。随机试验的雷 达指标<sup>[32]</sup>:最大回波强度大于35 dBZ 且大于 25 dBZ 的回波面积大于100 km<sup>2</sup>,回波顶高大于 5.5 km,负温层厚度大于1.5 km,垂直液态水含量 大于1 kg•m<sup>-2</sup>。

2014—2019 年作业地点主要在凤埔乡西溪村, 由于西溪作业点作业条件改变,2020—2022 年改在 凤埔乡石坑村,两个作业点直线距离约为8km。两 个点作业催化后的试验样本云系均移入同一影响 区。

#### 1.2 资料及方法

2014-2022 年古田人工增雨随机试验样本为 77个,其中催化作业样本为38个,非催化样本为39 个。本文的物理检验分析基于福州长乐和南平建阳 S波段天气雷达资料,从作业前12 min 到作业后 60 min 跟踪分析催化前后雷达参量的变化,雷达参 量选取回波强度、最大回波顶高、负温层厚度等,并 计算相关雷达参量的增幅;2020年福州长乐天气雷 达新增双偏振参量,可观测差分反射率(Z<sub>DR</sub>)、差分 相位差(K<sub>DP</sub>)等偏振参量,为分析降水演化过程提 供物理基础[33-34]。匹配的随机试验样本为 24 个(催 化样本 15个,非催化样本 9个),本文选取双偏振参 量 ZDR和 KDP对随机试验样本云内降水微物理特征 进行跟踪分析。此外,本文还选取 2021 年 5 月 4 日 的随机试验个例,基于福州长乐双偏振天气雷达资 料、地面激光雨滴谱资料开展综合性物理检验分析, 地面激光雨滴谱(PASIVEL2)资料参照文献[35-37]进行质量控制,同时利用区域站雨量观测资料定 量评估试验个例的降水效果,进一步佐证物理检验 分析结果。

2 物理检验

## 2.1 S波段天气雷达参量

#### 2.1.1 回波强度

图 1 为作业前后试验样本回波强度(组合反射 率因子)的平均值变化,横坐标时间 0 表示作业时 刻,负数表示作业前,正数表示作业后(下同)。由图 1





可见,作业前催化样本和非催化样本的回波强度均 存在增强趋势,催化样本的回波强度稍弱于非催化 样本。作业后催化样本回波强度逐步增强,至作业 后 36 min 达到最大(37 dBZ),此后逐步减弱,作业 后 60 min 回波强度减弱至 35 dBZ,仍高于作业时 的 32.5 dBZ;由于地形抬升、局地辐合等原因,非催 化样本自然发展增强,回波强度在 6 min 后达到峰 值后逐渐减弱,12 min 后已减弱至与作业时的回波 强度相当,至作业后 60 min 减弱至 30 dBZ 以下。 与非催化样本相比,作业后催化样本回波强度增强, 且云体生命史延长。

为进一步分析催化作业对雷达回波强度的影响 程度,表1为作业后 60 min 催化样本和非催化样本 回波强度的变化。由表1可见,作业后催化样本为 增强状态(含先增强后减弱、增强后维持、持续增强 3种情况)的样本为31个,占催化样本的81.6%,非 催化样本出现增强的仅为 30.8%(12个);作业后催 化样本强度维持不变(维持 30 min 以上)的占比为 13.1%(5个),非催化样本为20.5%(8个),高干催 化样本;作业后催化样本呈减弱状态(含持续减弱、 先减弱后维持两种情况)的仅占5.3%(2个),非催 化样本为 48.7%(19 个),远高于催化样本。表 2 为 作业后样本回波强度最大变化幅度与作业时刻的比 率(r)。由表2可见,催化样本中负增幅的为5.3% (2个),零增幅的为13.1%(5个),最大增幅为0~ 20%(不含 0,下同)的为 52.6%(20 个),20%~ 50%(不含 20%,下同)增幅的为21.1%(8个),增幅 超过 50%以上的为 7.9%(3个),回波强度的最大 增幅可达 106%;非催化样本中负增幅的为 48.7% (19个),零增幅的为 20.5%(8个),一定程度增强 的为 30.8%(12 个),大部分增幅在 20%以内。由 此可见,除去自然因素使云体强度增强外,与非催化 样本相比,大部分催化样本回波强度变化均为显著 增强,表明引入人工冰核后云内降水粒子增多增大。

表1 作业后 60 min 样本雷达回波强度变化

Table 1 Change	in radar echo	intensity within	60 min after	operation
佐亚丘丹太	催化	样本	非催化样本	
作业后状态	样本量	比例/%	样本量	比例/%
增强	31	81.6	12	30.8
维持	5	13.1	8	20.5
减弱	2	5.3	19	48.7
and the second stand and the second states in second				

注:增强含先增强后减弱、持续增强、先增强后维持3种情况,减弱含持续减弱、先减弱后维持两种 情况,维持指参数连续 30 min 以上保持不变。

Table 2         Radar echo intensity growth rate within 60 min after operation						
L₩ L/ 元 / 0/	催化	样本	非催化样本			
垣民平7/70	样本量	比例/%	样本量	比例/%		
r < 0	2	5.3	19	48.7		
r=0	5	13.1	8	20.5		
$0 < r \leq 20$	20	52.6	10	25.7		
20< <i>r</i> ≤50	8	21.1	2	5.1		
r > 50	3	7.9	0	0		

表 2 作业后 60 min 样本雷达回波强度增长率 

#### 注:参量 X 增长率: $r=(X_2-X_1)/X_1 \times 100\%, X_1$ 表示作业时样本的参量值, $X_2$ 表示作业后样本参 量 X 的极值。

#### 2.1.2 最大回波顶高和负温层厚度变化

图 2 为作业前后最大回波顶高和最大负温层厚 度变化。由图2作业前后最大回波顶高变化可见, 作业前催化样本最大回波顶高较非催化样本略低, 作业后催化样本的回波顶高先在 12 min 后开始小 幅升高至 6.7 km, 30 min 出现大幅升高, 作业后 36 ~60 min 达到最高(6.9~7.2 km 之间浮动);非催 化样本回波顶高最大值出现在作业前,作业后回波

顶高持续降低,虽然存在浮动,但整体为降低趋势。

由图 2 作业前后负温层厚度变化可知,作业前 催化样本和非催化样本负温层厚度基本持平,并呈 现小幅增加趋势,与回波顶高变化类似,作业后 6 min 催化样本负温层增厚,作业后 12 min 达到 2.5 km,随后维持小幅变化,作业后 60 min 仍高于 作业时的负温层厚度;作业后 6 min 非催化样本负 温层厚度逐步减小,作业后12 min已低于作业时。





表 3 为作业后 60 min 催化样本和非催化样本 最大回波顶高变化。由表 3 可见,作业后催化样本 回波顶高呈增长状态(含先增长后降低、先增长后维 持、持续增长 3 种情况)的为 52.6%(20个),非催化 样本为 33.3%(13个);作业后催化样本回波顶高维 持不变(维持 30 min 以上)的占 42.1%(16个),非 催化样本为 20.5%(8 个);作业后催化样本呈减弱 状态(含持续降低、先降低后维持两种情况)的仅为 5.3%(2 个),远低于非催化样本的 46.2%(18 个)。 表 4 为作业后样本最大回波顶高增长率。由表 4 可 见,催化样本中负增长的仅为 5.3%(2 个),零增长 的为 42.1%(16 个),增长率不超过 20%的为 36.8%

表 3 作业后 60 min 样本雷达最大回波顶高变化							
Table 3         Change in radar echo top height within 60 min after operation							
具十回油语言亦化	催化	样本	非催化样本				
取入凹辺坝向受化	样本量	比例/%	样本量	比例/%			
增长	20	52.6	13	33.3			
维持	16	42.1	8	20.5			
降低	2	5.3	18	46.2			

注:增长含先增长后降低、先增长后维持、持续增长3种情况,降低含持续降低、先降低后维持两种情况,维持指参数连续30 min 以上保持不变。

表 4 作业后 60 min 样本雷达最大回波顶高增长率

Table 4	Radar echo	top height	growth rate	within 60	min after	operation
I uble 1	Rudun cento	top neight	Stowen rate	within 00	mm areer	operation

	催化	样本	非催化样本		
「「「」」「「」」「」」「」」「」」「」」「」」「」」「」」」 □	样本量	比例/%	样本量	比例/%	
r < 0	2	5.3	18	46.2	
r=0	16	42.1	8	20.5	
$0 < r \le 20$	14	36.8	11	28.2	
$20 < r \le 50$	5	13.2	2	5.1	
r > 50	1	2.6	0	0	

(14个),20%~50%增长率的为13.2%(5个),有1 个催化样本的回波顶高最大增幅达60%;非催化样 本中负增长的为46.2%,维持的为20.5%,正增长的 为33.3%。作业后负温层厚度变化与回波顶高类 似,此处不再赘述。

综上所述,作业后部分催化样本维持回波顶高 不变,该比例高于回波强度维持的样本,说明该部分 样本仅发生静力催化,即云内微物理过程的改变;作 业后部分催化样本出现回波顶高明显升高,说明该 部分样本出现一定程度的动力催化效应,即云中过 冷水转化为冰晶释放的潜热,促进上升气流发展,使 回波顶高和负温层厚度升高。

2.1.3 与 1975—1986 年随机试验对比

由于催化和非催化两组样本在作业前均存在差 异,同时为了与1975—1986年随机试验对比,参考 文献[29],采用双比分析检验作业前后回波参量的 变化,取双比值

$$\overline{D} = \frac{\overline{A_{\rm s}} / \overline{B_{\rm s}}}{\overline{A_{\rm ns}} / \overline{B_{\rm ns}}} \,. \tag{1}$$

式(1)中, $\overline{A_s}$ , $\overline{A_{ns}}$ 分别为催化、非催化样本在作业后 每隔 6 min 的雷达回波参量算术平均值, $\overline{B_s}$ , $\overline{B_{ns}}$ 分 别为催化、非催化样本在作业前 6 min 的雷达回波 参量算术平均值,计算结果见表 5。

由表 5 可见,作业后 3 个雷达回波参量均为不同程度的增加:作业后 18 min 3 个参数变化明显; 作业后 30 min 雷达回波强度由 12%快速增加至 18%,回波顶高在作业后 42 min 快速增高,负温层 厚度在作业后 6 min 迅速增厚;作业后 54 min 雷达 回波参量的变化程度最大,此时回波强度已增加 19%,回波顶高增加 20%,负温层厚度增加 31%。

表	5	催化	样本	与	非催化	と样本	:的言	雪达回测	支参量双	比值	
Table 5	Do	uble	ratio	of	radar	echo	par	ameters	between	seeded	and
								-			

non-seeded samples							
作业后时间	回波强度	回波顶高	负温层厚度				
6 min	1.00	1.02	1.01				
12 min	1.05	1.08	1.16				
18 min	1.10	1.08	1.17				
24 min	1.12	1.08	1.17				
30 min	1.18	1.10	1.21				
36 min	1.19	1.12	1.19				
42 min	1.18	1.17	1.22				
48 min	1.17	1.15	1.26				
$54 \min$	1.19	1.20	1.31				
60 min	1.20	1.17	1.25				

1975—1986 年古田人工增雨随机作业和效果 检验结果表明<sup>[29,38-39]</sup>:作业后 30~40 min 回波强 度、回波顶高及厚度等参量变化明显,作业后 40~ 50 min 回波强度变化仍明显。与之相比,本文样本 在作业后的物理响应更早,且变化幅度较大。

#### 2.2 双偏振参量

双偏振参量可以提供降水粒子的形状、大小以 及云内动力特征等云内微物理过程信息<sup>[40-43]</sup>,雨滴 越大形状越扁平,对应的 Z<sub>DR</sub>越大,K<sub>DP</sub>也由液态降 水大小所决定。图 3 为作业前后催化样本和非催化



Fig. 3 Change in maximum of  $Z_{DR}$  and  $K_{DP}$  for seeded and non-seeded samples



样本 Z<sub>DR</sub>最大值以及 K<sub>DP</sub>最大值变化。由图 3 可见, 作业前催化样本 Z<sub>DR</sub>最大值和 K<sub>DP</sub>最大值略低于非 催化样本,催化样本 Z<sub>DR</sub>最大值在作业后 12 min 显 著增大,随后出现小幅度的反复,作业后 60 min 增 大至 2.4 dB 以上;催化样本 K<sub>DP</sub>最大值也在作业后 逐步增大,作业后 48 min 出现小幅下降后再次增大 至最大值 0.85°•km<sup>-1</sup>;非催化样本 Z<sub>DR</sub>最大值和 K<sub>DP</sub>最大值在作业后均为持续减小趋势。上述分析 表明,催化作业使云内雨滴尺度增大且产生的液相 降水增强。

## 3 个例分析

选取 2021 年 5 月 4 日的催化个例进行物理检

验。此次作业时段为 2021 年 5 月 4 日 17:03— 17:05(北京时,下同),在古田县石坑作业点连续向 350°发射 4 枚火箭弹,作业仰角为 65°,作业播撒范 围为-10~-5℃。此次作业位于高空槽和低层切 变东移南压的天气系统内部,作业云自西向东移动, 移向为 95°~100°,移速为 45~55 km・h<sup>-1</sup>。作业 前云体移动速度快,作业后云体发展,移速减慢,因 此截取作业前 1 个体扫至作业后每 2 个体扫组成的 雷达回波强度时序拼图(图 4)。由图 4 可以看到, 作业云系在古田试验区东侧生成发展,由西至偏东 方向向作业点移动,作业前最大回波强度超过 45 dBZ。作业后云系回波强度持续增加,最大回波 强度逐步增强至 55 dBZ,大于 45 dBZ 的回波面积 也较作业前显著增加。通过双偏振雷达参量剖面图



图 4 2021 年 5 月 4 日作业前后雷达回波强度时序拼图(作业时段为 17:03-17:05)

Fig. 4 Radar echo intensity sequence puzzle before and after operation on 4 May 2021(operation period is 1703-1705 BT)

(图 5,截取时段同图 4)可分析作业前后云内的微物 理特征变化:作业后 10 min(17:15)作业云回波强 度发生第 1次增强且回波顶高增高,作业后 40 min 回波强度和回波顶高仍持续增强且增幅显著。由于 双偏振参量 Z<sub>DR</sub>大小对应降水粒子形状进而反映云 内上升气流情况<sup>[44-45]</sup>。当作业云系第 1次增强时, 融化层(4.3 km高度)以上 Z<sub>DR</sub>最大值由 1 dB 增强 至 2 dB,说明此时云内上升气流增强且过冷层的液 态水滴较之前有所增大;云系第 2 次显著增强时 (17:58)融化层上的 Z<sub>DR</sub>最大值达 3 dB,云内出现 Z<sub>DR</sub>柱结构,表明上升气流持续增强<sup>[40-41,45-46]</sup>使回波 顶高上升,接近 15 km高度。同时,双偏振参量 K<sub>DP</sub> 与液态降水相关度较好,其强度也在作业后 10 min 持续增强,形成典型 K<sub>DP</sub>柱结构(融化层上的 K<sub>DP</sub>最 大值超过 2°• km<sup>-1</sup>),由于 K<sub>DP</sub>柱内包含大雨滴与 融化的冰粒子<sup>[47]</sup>,K<sub>DP</sub>柱强度增强也表明了该作业 云系在作业后的液态降水强度增强。

作业期间作业云系经过作业点布设的雨滴谱观 测点,作业后 30 min 和 50 min 分别经过位于古田 县吉巷乡韦端村和卓洋乡树兜村的 2 个雨滴谱观测 点,作业点与韦端村直线距离约为 23 km,与树兜村 直线距离约为34 km。通过对比作业云系经过作业 点上空与作业后分别经过的两个观测点的雨滴平均 尺度谱(图 6)可知,作业后 30 min 作业云系平均雨 滴谱较作业时出现一定程度增宽,小中雨滴(直径小 于3 mm)数浓度增加较大滴端(直径大于 3 mm)更 为明显;作业后 50 min 作业云系的雨滴谱较作业后 30 min 大雨滴(大于 3 mm)数浓度显著增多,雨滴



图 5 2021 年 5 月 4 日催化作业回波顶高 Z<sub>H</sub>、差分反射率 Z<sub>DR</sub> 和差分相位差 K<sub>DP</sub> 剖面 Fig. 5 Cross-sections of Z<sub>H</sub>, Z<sub>DR</sub> and K<sub>DP</sub> of the seeded sample on 4 May 2021



Fig. 6 Comparison of raindrop-scale mean spectra before and after operation

谱增宽明显。

地面雨量资料显示,作业云系经作业点时雨强 最大为1.1 mm • min<sup>-1</sup>,作业后 30 min 韦端村地面 最大雨强为1.5 mm • min<sup>-1</sup>,作业后 50 min 树兜村 最大雨强为2.7 mm • min<sup>-1</sup>。云系移出树兜村后, 树兜村区域站降水量为14.3 mm,与作业点的 9.6 mm 降水量相比,地面降水量增加49%,证明此 次作业有效增加了地面降水量。

#### 4 结论与讨论

本文基于 2014—2022 年福建古田地面火箭人 工增雨随机试验,利用雷达回波强度、回波顶高和负 温层厚度等雷达宏观参量对试验样本进行阶段性物 理检验,并利用部分样本分析双偏振参量演变特征, 同时结合雨滴谱对催化个例开展多源资料的物理检 验,得到以下主要结论:

1) 大部分催化样本在作业后出现回波强度增强且增幅明显高于非催化样本,作业后 24~30 min 回波强度增强速率最快,平均值在作业后 36 min 达 到最高值后逐步减弱,但作业后 60 min 的回波强度 仍高于作业时刻,其中有 52.6%催化样本最大增幅 为 0~20%,21.1%样本增幅为 20%~50%,7.9% 样本增幅超过 50%。

2)半数催化样本在作业后出现回波顶高升高 且增幅也高于非催化样本,作业后 30 min 出现大幅 升高后维持相对稳定。作业后 60 min,36.8%的样 本增长 0~20%,13.2%的样本增长 20%~50%, 2.6% 的样本增长超过 50%;催化样本负温层厚度 变化与回波顶高类似,但其增厚起始时刻较回波顶 高变化更早,作业后 12 min 负温层厚度出现大幅 增加。

3) 雷达回波强度、回波顶高以及负温层厚度等 参量变化表明,催化作业有助于云体的增强和维持, 不仅云内降水粒子增多增大,云体生命史也相应延 长。同时,催化样本的双偏振参量 K<sub>DP</sub>最大值在作 业后逐步增大,Z<sub>DR</sub>最大值在作业后 12 min 显著增 大,印证了催化能促使云内降水粒子尺度增大及液 相降水强度增强。

4)从催化个例的物理响应特征看,作业后回波 强度持续增加,云内出现 Z<sub>DR</sub>柱表明云内上升气流 增强使回波顶高升高,同时出现 K<sub>DP</sub>柱也表明作业 后云内大雨滴或半融化冰粒子增多;与作业时刻相 比,作业后 30 min 和 50 min 地面获取的雨滴谱出 现谱宽增宽、中小雨滴先增加随后大雨滴增加的特 征;作业后 50 min 云系的最大分钟雨强显著提升, 降水量较作业时刻增加 49%,证明增雨效果明显。

#### 参考文献

- 姚展予.中国气象科学研究院人工影响天气研究进展回顾.应 用气象学报,2006,17(6):786-795.
   Yao Z Y. Review of weather modification research in Chinese Academy of Meteorological Sciences. J Appl Meteor Sci, 2006,17(6):786-795.
   毛节泰,郑国光.对人工影响天气若干问题的探讨.应用气象
- [2] 七节來, 郑国元, 邓八工影响人气着干问题的採闭, 应用气象 学报,2006,17(5):643-646.
   Mao J T, Zheng G G. Discussions on some weather modification issues. *J Appl Meteor Sci*, 2006,17(5):643-646.
   [3] 曾光平,刘峻, 人工降水试验效果检验的统计模拟方法研究.

气象学报,1993,51(2):241-247. Zeng G P,Liu J. A research on a statistical simulation method for the test of the artificial rainfall effect. *Acta Meteor Sinica*, 1993,51(2):241-247.

- [4] 孙旭映,王劲松,王静.火箭增雨效果雷达回波分析.干旱气 象,2005,23(3):39-41.
   Sun X Y, Wang J S, Wang J. Analysis of radar echoes on effects of rain enhancement by AgI-loading rockets. J Arid Meteor,2005,23(3):39-41.
- [5] 于丽娟.人工增雨效果物理检验适用方法研究和个例分析.北 京:中国气象科学研究院,2009. Yu L J. The Research of Physical Approaches for Effectiveness Evaluation of Artificial Precipitation Enhancement and Case Studies. Beijing, Chinese Academy of Meteorological Sciences,2009.
- [6] 叶家东.人工降水的试验设计和效果检验.气象,1979,5(2): 26-29.

Ye J D. Experimental design and effect test of artificial precip-

itation. Meteor Mon, 1979, 5(2): 26-29.

- [7] 王飞,李集明,姚展予,等. 我国人工增雨作业效果定量评估研究综述. 气象,2022,48(8):945-962.
   Wang F, Li J M, Yao Z Y, et al. Advances of quantitative evaluation studies of artificial precipitation enhancement in China. *Meteor Mon*,2022,48(8):945-962.
- [8] 郭学良,方春刚,卢广献,等. 2008—2018 年我国人工影响天 气技术及应用进展.应用气象学报,2019,30(6):641-650.
   Guo X L, Fang C G, Lu G X, et al. Progresses of weather modification technologies and applications in China from 2008 to 2018. J Appl Meteor Sci,2019,30(6):641-650.
- [9] 楼小凤,傅瑜,苏正军.人工影响天气碘化银催化剂研究进展. 应用气象学报,2021,32(2):146-159.
   Lou X F, Fu Y, Su Z J. Advances of silver iodide seeding agents for weather modification. J Appl Meteor Sci,2021,32 (2):146-159.
- [10] 郭学良,付丹红,郭欣,等. 我国云降水物理飞机观测研究进展.应用气象学报,2021,32(6):641-652.
   Guo X L,Fu D H,Guo X,et al. Advances in aircraft measurements of clouds and precipitation in China. J Appl Meteor Sci,2021,32(6):641-652.
- [11] 樊志超,周盛,汪玲,等. 湖南秋季积层混合云系飞机人工增雨 作业方法. 应用气象学报,2018,29(2):200-216.
  Fan Z C, Zhou S, Wang L, et al. Methods of aircraft-based precipitation enhancement operation for convective-stratiform mixed clouds in autumn in Hunan Province. J Appl Meteor Sci,2018,29(2):200-216.
- [12] 李德俊,唐仁茂,江鸿,等.武汉一次对流云火箭人工增雨作业的综合观测分析.干旱气象,2016,34(2):362-369.
  Li D J, Tang R M, Jiang H, et al. Analysis on comprehensive observation of an artificial precipitation enhancement operation for convective clouds in Wuhan. J Arid Meteor, 2016,34 (2):362-369.
- [13] 王以琳,姚展予,林长城.一次火箭人工增雨作业雷达回波响 应探讨.气象科技,2016,44(6):1053-1059.
  Wang Y L, Yao Z Y, Lin C C. Radar echo response to rocket precipitation enhancement in a field operation. *Meteor Sci Technol*,2016,44(6):1053-1059.
- [14] 朱明佳,袁野,刘姝媛,等. 基于雷达回波的江淮夏季对流云人 工增雨效果分析. 中国气象学会年会,2016. Zhu M J, Yuan Y, Liu S Y, et al. Analysis of Artificial Precipitation Enhancement Effect of Convective Cloud in Jianghuai Summer Based on Radar Echo. Annual Meeting of China Meteorological Society,2016.
- [15] 王以琳,姚展予,林长城.人工增雨作业前后不同高度雷达回波分析.干旱气象,2018,36(4):644-651.
  Wang Y L, Yao Z Y, Lin C C. Analysis of radar echoes at different heights before and after precipitation enhancement. J Arid Meteor,2018,36(4):644-651.
- [16] 崔丹,黄彦彬,肖辉,等.多普勒雷达数据在海南省人工增雨效 果评估中的应用.大气科学学报,2012,35(1):87-94.
  Cui D, Huang Y B, Xiao H, et al. Application of Doppler-radar data in the effect evaluation of artificial precipitation enhance-

ment in Hainan Province. *Trans Atmos Sci*, 2012, 35(1):87-94.

[17] 王以琳,王俊.地面人工增雨随机试验方法的探讨.干旱气象, 2015,33(5):756-760.

Wang Y L, Wang J. Discussion on random experiment method of ground precipitation enhancement operation. *J Arid Mete*or, 2015, 33(5):756-760.

- [18] 周亦凌,姚展予. 一次积层混合云增雨作业天气条件分析和雷达回波效果检验. 气象与环境科学,2017,40(1):11-20. Zhou Y L, Yao Z Y. Weather condition analysis and radar echo evaluation of precipitation enhancement operation for a stratiform mixed clouds. *Meteor Environ Sci*, 2017,40(1):11-20.
- [19] 唐仁茂,向玉春,叶建元,等. 多种探测资料在人工增雨作业效 果物理检验中的应用. 气象,2009,35(8):70-75.
   Tang R M,Xiang Y C,Ye J Y,et al. Application of data observed by several instruments in effective verification of artificial precipitation enhancement. *Meteor Mon*, 2009,35(8):70-75.
- [20] 胡雯,申宜运,曾光平.南方夏季对流云人工增雨技术研究.应 用气象学报,2005,16(3):413-416.
  Hu W,Shen Y Y,Zeng G P. Study on artificial precipitation enhancement technology of convective clouds in summer in southern China. J Appl Meteor Sci,2005,16(3):413-416.
- [21] 黄彦彬,毛志远,邢峰华,等.海南岛西部山区人工催化暖底积 云随机化效果检验. 气象科技,2019,47(3):486-494.
   Huang Y B, Mao Z Y, Xing F H, et al. Randomized effectiveness evaluation of artificially catalyzing heating-bottom cumulus in mountainous western Hainan Island. *Meteor Sci Techn*ol,2019,47(3):486-494.
- [22] 贾烁,姚展予. 江淮对流云人工增雨作业效果检验个例分析.
  气象,2016,42(2):238-245.
  Jia S, Yao Z Y. Case study on the convective clouds seeding effects in Yangtze-Huaihe Region. *Meteor Mon*,2016,42(2): 238-245.
- [23] 贾烁. 江淮对流云人工增雨作业效果检验技术方法研究和个例分析. 北京:中国气象科学研究院,2015.
   Jia S. Technical Methods Study and Cases Analysis on the Testing of Convective Clouds Seeding Effects in Yangtze-Huaihe Region. Beijing: Chinese Academy of Meteorological Sciences,2015.
- [24] 查思佳,张慧娇,李逍潇,等. 2014 年南京青奥会开幕式日降 水过程数值模拟研究.大气科学,2020,44(6):1258-1274.
  Zha S J, Zhang H J, Li X X, et al. Numerical simulation of precipitation processes during the opening ceremony of the Nanjing 2014 Youth Olympic Games. *Chinese J Atmos Sci*, 2020,44(6):1258-1274.
- [25] 何晖,金华,李宏宇,等.2008年奥运会开幕式日人工消减雨 作业中尺度数值模拟的初步结果.气候与环境研究,2012,17 (1):46-58.

He H, Jin H, Li H Y, et al. Preliminary study of the mesoscale numerical simulation of the rain mitigation operation during the opening ceremony of the 2008 Beijing Olympic Games. Clim Environ Res, 2012, 17(1): 46-58.

- [26] 刘卫国,陶玥,周毓荃. 层状云催化宏微观物理响应的数值模 拟研究. 大气科学,2021,45(1):37-57.
   Liu W G, Tao Y, Zhou Y Q. Numerical simulation of the macro and micro physical responses of stratiform cloud seeding. *Chinese J Atmos Sci*,2021,45(1):37-57.
- [27] 岳治国,余兴,刘贵华,等.一次飞机冷云增雨作业效果检验.
  气象学报,2021,79(5):853-863.
  Yue Z G, Yu X, Liu G H, et al. Effect evaluation of an operational precipitation enhancement in cold clouds by aircraf. Acta Meteor Sinica, 2021,79(5):853-863.
- [28] 曾光平,吴章云.人工降水.福州:福建科学技术出版社,1997. Zeng G P, Wu Z Y. Artificial Precipitation. Fuzhou: Fujian Science & Technology Publishing House,1997.
- [29] 曾光平,吴明林,林长城,等.古田水库人工降雨效果的综合评价.应用气象学报,1993,4(2):154-161.
   Zeng G P,Wu M L,Lin C C, et al. A comprehensive evaluation of the effect of artificial precipitation in Gutian Reservior area. J Appl Meteor, 1993,4(2):154-161.
- [30] 曾光平,朱鼎华,王祖炉.古田人工降雨应用研究.气象,1997, 23(12):34-38.
  Zeng G P, Zhu D H, Wang Z L. An application study on the artificial rainfall over Gutian Reservoir region. *Meteor Mon*, 1997,23(12):34-38.
- [31] 林祥明,郑淑贞,黄文娟,等. 催化作业对炮点雨滴谱的影响. 南京气象学院学报,1988,11(3):356-362.
  Lin X M, Zheng S Z, Huang W J, et al. The influence of seeding operation on the raindrop spectrum at the worksite. J Nanjing Inst Meteor, 1988,11(3):356-362.
- [32] 林长城,姚展予,林文,等.福建省古田试验区云系回波特征与 人工增雨作业条件分析.大气科学学报,2017,40(1):138-144.

Lin C C, Yao Z Y, Lin W, et al. Analysis on cloud echoes characteristics and operational conditions of precipitation enhancement in Gutian of Fujian. *Trans Atmos Sci*, 2017, 40(1):138-144.

- [33] 刁秀广,李芳,万夫敬.两次强冰雹超级单体风暴双偏振特征 对比.应用气象学报,2022,33(4):414-428.
   Diao X G,Li F,Wan F J. Comparative analysis on dual polarization features of two severe hail supercells. J Appl Meteor Sci,2022,33(4):414-428.
- [34] 王俊,王文青,王洪,等.山东北部一次夏末雹暴地面降水粒子 谱特征.应用气象学报,2021,32(3):370-384.
  Wang J, Wang W Q, Wang H, et al. Hydrometeor particle characteristics during a late summer hailstorm in northern Shandong. J Appl Meteor Sci,2021,32(3):370-384.
- [35] Yuter S E, Kingsmill D E, Nance L B, et al. Observations of precipitation size and fall speed characteristics within coexisting rain and wet snow. J Appl Meteor Climatol, 2006, 45 (10):1450-1464.
- [36] Friedrich K, Kalina E A, Masters F J, et al. Drop-size distributions in thunderstorms measured by optical disdrometers dur-

ing VORTEX2. Mon Wea Rev, 2013, 141(4): 1182-1203.

- [37] Jia X C, Liu Y G, Ding D P, et al. Combining disdrometer, microscopic photography, and cloud radar to study distributions of hydrometeor types, size and fall velocity. *Atmos Res*, 2019, 228:176-185.
- [38] 林长城,高步云. 福建古田地区人工降水试验效果的回波参量统计分析. 南京气象学院学报,1987,10(3):355-360.
  Lin C C, Gao B Y. Statistical analysis of radar echo parameters for the appraisement of rain-making experiments over Gutian area, Fujian Province. J Nanjing Inst Meteor, 1987,10 (3):355-360.
- [39] 曾光平,方仕珍,肖锋.1975—1986年古田水库人工降雨效果 总分析.大气科学,1991,15(4):97-108.
  Zeng G P, Fang S Z, Xiao F. The total analysis of the effect of artificial rainfall in Gutian Reservoir area, Fujian (1975 – 1986). Chinese J Atmos Sci, 1991,15(4):97-108.
- [40] Kumjian M R, Ryzhkov A V. The impact of size sorting on the polarimetric radar variables. J Atmos Sci, 2012, 69(6): 2042-2060.
- [41] 何清芳,林文,张深寿,等. 闽西南地区一次春季降雹过程的双 偏振参量及降水粒子谱特征. 气象,2022,48(7):856-867.
  He Q F, Lin W, Zhang S S, et al. Dual polarization parameters and precipitation particle spectrum characteristics of a spring hail event in southwestern Fujian. *Meteor Mon*, 2022,48(7): 856-867.
- [42] Bringi V N, Chandrasekar V(李忱,张越,译). 偏振多普勒天 气雷达原理和应用. 北京:气象出版社,2010:263-349.
   Bringi V N, Chandrasekar V(Li C, Zhang Y, Trans). Polarimetric Doppler Weather Radar: Principles and Applications.
   Beijing; China Meteorological Press,2010:263-349.
- [43] Kumjian M R, Mishra S, Giangrande S E, et al. Polarimetric radar and aircraft observations of saggy bright bands during MC3E. J Geophys Res Atmos, 2016, 121(7): 3584-3607.
- [44] 孙跃,任刚,孙鸿娉,等. 一次高炮防雹的相控阵双偏振雷达观 测特征. 应用气象学报,2023,34(1):65-77.
  Sun Y,Ren G,Sun H P, et al. Features of phased-array dual polarization radar observation during an anti-aircraft gun hail suppression operation. J Appl Meteor Sci, 2023, 34(1):65-77.
- [45] 林文,张深寿,罗昌荣,等.不同强度强对流云系S波段双偏振 雷达观测分析. 气象,2020,46(1):63-72.
  Lin W,Zhang S S,Luo C R, et al. Observational analysis of different intensity sever convective clouds by S-band dual-polarization radar. *Meteor Mon*,2020,46(1):63-72.
- [46] Kumjian M R,Ryzhkov A V,Melnikov V M, et al. Rapid-scan super-resolution observations of a cyclic supercell with a dualpolarization WSR-88D. Mon Wea Rev, 2010, 138(10): 3762-3786.
- [47] Loney M L, Zrnić D S, Straka J M, et al. Enhanced polarimetric radar signatures above the melting level in a supercell storm. J Appl Meteor, 2002, 41(12):1179-1194.

# Physical Inspection of Randomized Trial for the Artificial Rain Enhancement Experiment at Gutian from 2014 to 2022

Hu Shuping<sup>1)</sup> Lin Wen<sup>2/3)4)</sup> Lin Changcheng<sup>2)</sup> Li Dan<sup>2/3)4)</sup> Jiang Shanci<sup>1)</sup> Feng Hongfang<sup>2/3)4)</sup>

<sup>1)</sup> (Gutian Meteorological Station of Ningdde, Fujian, Ningde 352000)

<sup>2)</sup> (Fujian Institute of Meteorological Sciences, Fuzhou 350001)

<sup>3)</sup> (Fujian Key Laboratory of Severe Weather, Fuzhou 350001)

<sup>4)</sup> (Key Laboratory for Strait Disaster Weather of CMA, Fuzhou 350001)

#### Abstract

The verification of the effectiveness of artificial rain enhancement is a worldwide challenge. Based on random experiments of ground-based rocket artificial rain enhancement at Gutian from 2014 to 2022, physical verification of stage samples is carried out using radar macro parameters such as radar echo intensity, echo top height, and thickness of the negative temperature layer. The evolution characteristic analysis of dual-polarization parameters  $Z_{\rm DR}$  and  $K_{\rm DP}$  is conducted. The physical characteristic response of seeded cases is studied by combining ground raindrop size distribution data. The analysis results show that the non-seeded samples have a small increase in echo intensity, echo top height, and negative temperature layer thickness after hypothetical artificial precipitation enhancement operation, but then quickly decrease. Seeded samples generally show an increase in echo intensity after operation, reaching a peak after 36 minutes. There are 52.6%, 21.1% and 7.9% of seeded samples with maximum growth rates of 0-20% (excluding 0), 20% - 50% (excluding 20%) and above 50%, respectively. Half of seeded samples show an increase in echo top height and negative temperature layer thickness, with the former showing a significant increase after 30 minutes and maintaining stability, while the latter increase significantly after 12 minutes. Among them, 36.8%, 13.2% and 2.6% of seeded samples increase with maximum growth rates of 0-20% (excluding 0), 20% - 50% (excluding 20%) and over 50%, respectively. At the same time, the dual-polarization parameters  $Z_{\rm DR}$  and  $K_{\rm DP}$  show sustained enhancement after operation. From the physical response characteristics of seeded individual case,  $Z_{\rm DR}$  column appearing in the cloud after operation indicates that the upward airflow in the cloud has increased, causing the echo top height to rise and the echo intensity to increase or maintain. At the same time,  $K_{\rm DP}$  column also indicates that there are more large raindrops or partially melted ice particles in the cloud after operation. The ground rainfall size distribution shows a characteristic of increasing first with small and medium drops and then with large drops, resulting in an increase in spectral width. The maximum minute rainfall intensity generated by the cloud system within 50 minutes after the operation increases significantly, and the cumulative rainfall has increased by 49%compared to the operation time. In summary, cloud seeding helps the development, enhancement, and maintenance of clouds, not only increasing the number and size of precipitation particles, but also to some extent prolonging the life of the cloud.

# Key words: artificial rain enhancement; randomized experiments; physical testing; radar; raindrop size distribution