苏永彦,刘黎平,2022.S波段双偏振雷达和 X 波段相控阵天气雷达中气旋识别结果对比[J]. 气象,48(2):229-244. Su Y Y, Liu L P,2022. Comparison of mesocyclone identification results between S-band dual polarization radar and X-band phased array weather radar[J]. Meteor Mon,48(2):229-244(in Chinese).

S 波段双偏振雷达和 X 波段相控阵天气雷达 中气旋识别结果对比*

苏永彦1,2 刘黎平1

1 中国气象科学研究院灾害天气国家重点实验室,北京 100081
 2 中国气象局公共气象服务中心,北京 100081

提 要:为了比较S波段双偏振雷达资料和X波段相控阵天气雷达资料识别中气旋的差异,结合X波段相控阵天气雷达 (XPAR)和S波段双偏振天气雷达(SPOL)及地面观测资料,对比分析了2019年4月19日发生在广州的一次中小尺度天气 过程,结果显示:使用的识别算法可以正确识别出中气旋;XPAR的高时空分辨率数据可以弥补SPOL仰角层不足的缺陷,观 测到更加完整的中气旋垂直结构,识别结果中的参数也比SPOL更加细致,更精准地揭示了中气旋的短时演变。研究结果表 明 XPAR 对于强天气回波的观测识别性能相比SPOL具有持续时间更长、垂直结构更加精细、正负速度对差值更大、随整个 天气过程演变更加细致等优势,有利于对中小尺度天气系统的快速发展、演变开展细致深入的研究。

关键词:相控阵天气雷达,双偏振天气雷达,中气旋,识别

中图分类号: P456,P406 文献标志码: A

DOI: 10.7519/j.issn.1000-0526.2021.120101

Comparison of Mesocyclone Identification Results Between S-Band Dual Polarization Radar and X-Band Phased Array Weather Radar

SU Yongyan^{1,2} LIU Liping¹

State Key Laboratory of Severe Weather, Chinese Academy of Meteorological Sciences, Beijing 100081
 CMA Public Meteorological Centre, Beijing 100081

Abstract: In order to compare the difference of mesocyclone identifications between S-band dual polarization radar (SPOL) data and X-band phased array weather radar (XPAR) data, based on the SPOL and XPAR and ground observation data, a small and medium scale weather process that occurred in Guangzhou on 19 April 2019 is compared and analyzed. The results show that the identification algorithm used can correctly identify the mesocyclone. The high spatial-temporal resolution data of XPAR can make up for the lack of SPOL elevation layer, and more complete vertical structures of mesocyclones were observed. The parameters in the identification results were more detailed than those in SPOL, which revealed the shortterm evolution of mesocyclone more accurately. In conclusion, compared with SPOL, XPAR has the advantages of longer duration, more fine vertical structure, larger difference between positive and negative velocity extremum, and more detailed evolution with the whole weather process. This is conducive to the detailed and in-depth study on the rapid development and evolution of mesoscale weather system. **Key words**; phased-array weather radar, dual-polarization weather radar, mesocyclone, identification

 ^{*} 国家自然科学基金联合基金项目(U2142210)和国家自然科学基金项目(42075001)共同资助
 2020年9月17日收稿; 2021年11月2日收修定稿
 第一作者:苏永彦,主要从事中尺度天气过程中的中气旋、风切变相关研究. E-mail:526074153@qq. com

引 言

强对流天气中的暴雨、冰雹、强风、龙卷等中小 尺度天气系统是产生局地气象灾害的主要原因。中 尺度气旋是中小尺度强对流系统的重要组成部分, 是雷暴尺度的涡旋,带有中气旋的对流风暴具有很 高概率产生龙卷、冰雹、雷暴大风和短时强降水等强 对流天气,因此中气旋的出现是强对流天气即将发 生的明显信号和主要预警指标。如果能提前精准识 别中气旋,便能在很大程度上减少人民生命财产的 损失。

我国新一代天气雷达(CINRAD)采用的业务观 测模式一般为 VCP21 模式,扫描周期较长(6 min), 仰角层较为不足(9 层仰角且分布不均),导致其垂 直分辨率不足,对中气旋识别、参数定量估计和快速 演变探测能力有待进一步提高。双偏振天气雷达采 用发射水平和垂直偏振的电磁波来对粒子相态进行 识别及对降水率进行准确的定量估测。相控阵天气 雷达则通过提高雷达观测数据的时空分辨率来提高 观测性能,目前已经被逐步运用到实际业务之中,是 可能广泛应用的下一代天气雷达技术。

早在 2002 年,相控阵雷达技术就被美国国家雷 达技术委员会推荐为未来取代美国 WSR-88D 系统 的技术,2006年美国联邦气象工作办公室的工作报 告也推荐可同时服务于天气过程监测、空管和飞机 跟踪的相控阵天气雷达技术(Weber et al, 2007)。 为了分析相控阵天气雷达的这些优势,评估其应用 价值,同时,为进一步发展替代 WSR-88D 的技术, 美国建立了国家气象雷达试验平台,将退役的宙斯 盾(SPY-1)相控阵雷达进行改造,建立了两维相扫 体制的相控阵天气雷达系统,安装在俄克拉何马州 的诺曼市,并进行了观测试验(Weadon et al, 2009)。2016 年美国国家强风暴实验室(NSSL)工 作人员对一次使用 WSR-88D 雷达探测龙卷风的数 据进行处理分析,发现该雷达能够正确识别出龙卷 风中的涡旋特征,但当中气旋距离雷达较远时, WSR-88D 识别结果误差较大,甚至识别不出涡旋特 征(Steve, 2016),垂直结构特征也不明显。同年日本 研究人员使用单极化相控阵雷达对千叶市一次降水 过程进行探测,观测到了明显的垂直风切变并且含 有明显的垂直发展回波(Kashiwayanagi et al, 2016)。日本研究人员在 2018 年还利用 X 波段相 控阵天气雷达对东京市一次强对流天气中含有的中 气旋进行了三维分析,通过三维快速扫描揭示了中 气旋的空间结构及快速发展过程(Shimamura et al, 2019)。通过与 WSR-88D 雷达探测结果进行对比, 相控阵天气雷达能够更好和更准确地探测快速变化 的天气系统,对于强对流过程的分析和预警非常有 用。除此之外,美国还讨论了在相控阵天线上实现 双偏振技术,制定了实现气象和导航等多任务功能 (MPAR)的相控阵雷达可行性方案及性能指标。同 时,美国的协同适应性大气遥感观测计划(collaborative adaptive sensing of the atmosphere,CASA) 也采用了"相控阵小雷达",以提高低空探测能力。 美国计划在 2025 年完成对目前机械扫描多普勒天 气雷达的替换。

中国也开展了对于相控阵和双偏振雷达技术的 研究。2007年,中国气象科学研究院与中国电子科 技集团公司第十四研究所等单位合作,攻克了军用 相控阵雷达向相控阵天气雷达转化的关键技术,成 功研制了一部S波段相控阵天气雷达原理样机(张 志强和刘黎平,2011),获得了部分资料,并开展了相 控阵天气雷达方面的研究,证明了相控阵天气雷达 技术的可行性。2009年,中国气象科学研究院灾害 天气国家重点实验室与安徽四创电子股份有限公司 合作,研发专门应用于快速变化的中尺度对流系统 的车载 X 波段相控阵天气雷达系统。2014年,中国 气象科学研究院的研究人员研究了相控阵天气雷达 的测试和定标方法,并利用该雷达与C波段双线偏 振雷达于 2013 年 4-6 月在广东省江门市鹤山站进 行了对比观测试验,以检验该雷达观测模式及其对 快速变化的对流云演变过程的观测能力。广州、佛 山、珠海等地也布设了 X 波段相控阵天气雷达网, 进行强对流的观测。2016年中国气象科学研究院 的研究人员利用 X 波段相控阵天气雷达(XPAR)和 S波段双偏振天气雷达(SPOL)对华南一次强对流 过程进行了分析, XPAR 获取了时空分辨率远高于 SPOL 的观测资料,可以弥补 SPOL 仰角层不足的 缺陷,观测到了超级单体完整的垂直结构,可更精确 地描述超级单体的短时演变,但衰减较为严重,难以 观测到 10 dBz 以下的回波(于明慧等,2019)。2019 年9月在江苏高邮安装了国内第一部 C 波段相控 阵天气雷达。

在中气旋识别方面的进展,大致分为三个阶段: 第一阶段,即 Donaldson(1970)提出的使用径向速

度的方位切变值和垂直伸展厚度值作为中气旋识别 判据,阈值为径向速度方位切变值 $\geq 5 \times 10^{-3} \text{ s}^{-1}$, 其伸展厚度大于 3 km; 第二阶段, 即 1977 年 NSSL 研究人员提出的使用与距雷达距离有关的径向速度 方位切变阈值和厚度阈值识别中气旋,数值为在距 雷达 230 km;以内方位切变值≥5×10⁻³ s⁻¹,其伸 展厚度大于 3 km;在 230 km 以外切变值≥1×10⁻³ s⁻¹,无厚度要求(JDOP, 1979),此后,针对中气旋 的研究一直使用该识别判据;第三阶段,即1987年 NSSL 研究人员在多普勒/闪电试验中首次提出的, 其使用旋转速度代替方位切变值作为判据(Forsyth et al, 1989)。Andra(1997)根据美国俄克拉何马中 部伴有强雹和龙卷的中气旋进行统计给出了距雷达 不同距离圈上观测到的旋转速度和中气旋强度的关 系,将中气旋判据进行了细化,其分成了弱切变、弱 中气旋、中等强度中气旋、强中气旋四个区域,并沿 用至今。

近年来国内也提出了许多中气旋识别方法。 2001年,胡明宝等(2003)利用多普勒天气雷达径向 速度图识别中气旋的方法设计了自动识别软件,个 例测试表明:该方法识别出的中尺度气旋与反射率 因子图上出现的钩状回波相对应,用径向速度图进 行不同高度之间的验证性识别可降低报错率。陶岚 (2006)研究了以兰金模式(Rankin)为基础的中气 旋三维识别技术,即通过在不同仰角的径向速度图 上寻找、提取三维特征信息,进而与中气旋的切变和 时空连续性三条判据进行比对,去掉不符合条件的 伪中气旋,最后再使用 NSSL 的算法进行后期的验 证。2010年,广东工业大学和广州中心气象台提出 了一种基于浸水模拟改进算法的中气旋自动识别方 法。该方法利用应用数学形态学和标记来实现图像 分割,得到符合特征要求的广义极值区域,进而在径 向速度灰度图中得到符合基本属性特征的凸峰和凹 谷区,并利用两者关系检测中气旋(潘运红等, 2010)。2017年,天津大学提出了一种基于速度对 结构检测的中气旋识别方法,该方法利用图像树形 结构分析方法,用树的节点对应一片同强度区域,用 边代表不同强度区域间的重叠关系,先在雷达的径 向速度场中寻找速度极值区域,包括速度极大值区 域和速度极小值区域,然后通过匹配的方式获取涡 旋的速度对结构。该方法直接从检测单仰角径向速 度图中的二维正负速度对结构入手,避免了因一维 切变段检测造成的误报问题,为速度对结构中的两 个极值区域设计树形数据结构,既可将中气旋的兰 金条件隐含于其中,又有效避免了环境风的影响(侯 谨毅和王萍,2017)。

为了进一步分析 SPOL 和 XPAR 探测强对流的能力,本文以两种雷达观测数据对中气旋识别结 果进行定量对比,以进一步提高对中小尺度气旋系 统的监测预警能力。

1 资料来源和方法

本文使用的观测设备如下:(1)架设在广州白云 区帽峰山森林公园的 XPAR,可获取最大扫描范围 42 km 的径向速度数据及 12 层仰角的垂直结构。 (2)位于广州番禺区的 SPOL,可扫描 230 km 半径 的回波强度以及偏振数据,且衰减极低。其中 SPOL 为广东省气象局业务雷达,按业务规定需定 期进行周维护和月维护,且S波段雷达几乎无衰减, 因此数据较为可靠; XPAR 为广州 4 部组网相控阵 天气雷达中的一部,已完成定标并投入使用,且雷达 本身使用了自适应约束的衰减订正方法,因此无需 进行重复的衰减订正,数据也相对可靠(程元慧等, 2020)。识别中气旋最主要是运用径向速度,雷达探 测径向速度主要依据多普勒频移原理,在雷达得到 较好标定,雷达频率稳定性得到保障的前提下,一般 可以达到较好的探测精度。图1给出了两部雷达的 相对位置。



图 1 SPOL 和 XPAR 的相对位置 Fig. 1 Relative position of SPOL and XPAR

XPAR 性能主要指标见表 1,本次外场试验期 间,XPAR 获取一个样本(即雷达对所有仰角扫描 完毕,获得该时刻所有仰角层的径向数据,以下统称 一次体扫)所需时间为 1.5 min,扫描后可得到均匀 分布的 12 层仰角扫描资料,能够获得最均衡的时空 分辨率。表 1 还同时列出了 SPOL 的相关参数,其 中 SPOL 采用常规抛物面天线,以 VCP21 的观测模 式进行观测。

	表 1	XPAR 和 SPOL 的主要技术参数	
Fabla 1	Main	technical parameters of VPAP and SP	\mathbf{n}

雷达型号	SPOL	XPAR
天线形式	抛物面天线	一维阵列天线
海拔高度/m	179	551
一次体扫用时/min	6	1.5
仰角层数	9	12
波长/cm	10	3.1
方位数	360	360
探测范围/km	230	42
距离库长/m	250	30
水平波束宽度/(°)	0.99	3.6
垂直波束宽度/(°)	0.99	1.8

理论上, XPAR 时空分辨率越高, 能观测到的 中气旋内部结构应当更加精细, 观测到的中气旋生 命史时间应当更长, 识别的中气旋正负速度对差值 应当更大, 但由于 XPAR 波长较短, 因此与 SPOL 相比, XPAR 衰减更严重且容易发生速度模糊。

表 2 给出了雨强对两个波段雷达的衰减情况, 由表可知在反射率因子超过 55 dBz 时,X 波段雷达 衰减极为严重,而 S 波段雷达衰减很少。且由厂家 提供的技术手册可知,距离雷达 10 km 处,最小可 测回波强度是 10 dBz,若可测信号低于该数值,雷 达将无法探测到有用信号。因此虽然 XPAR 的数 据已经经过衰减订正,但如果在回波距雷达过远,或 回波强度很弱的情况下,回波本身已经衰减至观测不 到,那么也就无法进行衰减订正了,这是不可避免的。

表 2	不同雨强条件下 X 与 S 波段雷达的衰减
Fable 2	Attenuation of X-band and S-band radars

under different rain intensities

回波强度/dBz	X 波段/(dB・ km^{-1})	S波段/(dB・km ⁻¹)
40	0.19	0.019
45	0.45	0.028
50	1.1	0.047
55	2.6	0.09
60	6.5	0.185
65	16	0.4

中气旋算法方面,采用美国中气旋探测算法 (Zrnic et al, 1985),该算法是为了美国当时下一代 多普勒天气雷达投入使用而被开发出的。其中中气 旋被模拟为一个兰金组合涡旋,即在中气旋核区内, 切向速度正比于涡旋半径;而在中气旋核区外,切向 速度则反比于涡旋半径。该算法第一步是寻找在距 雷达同一距离的顺时针方位上多普勒速度的递增。 满足该条件会被记录下该点的"模式矢量"。"模式 矢量"包含七个分量:距雷达距离,矢量两端的方位 角,与方位角相对应的多普勒速度,切向方向的切变 量和角动量。其中,如果该模式矢量的切变量和角 动量均不符合一个固定阈值,则说明形成的中气旋 旋转速度达不到典型中气旋的要求,因此将其舍弃。 其余的模式矢量被合并成"特征","特征"是一组在 很近的距离内的模式矢量。若该特征区域范围太 小,不满足中气旋直径要求,则将其舍弃;如果特征 直径满足要求但不对称,则将其标记为风切变;如果 该特征直径足够大且对称,则将其标记为二维中气 旋。将所有特征标记完毕后,对所有仰角层识别出 的所有特征进行统计,将垂直方向上位置接近的特 征归类进同一三维涡旋内,若一个三维涡旋内含有 的被标记为二维中气旋的特征数量大于等于 2,则 该三维涡旋被标记为三维中气旋;若一个三维涡旋 内含有的被标记为二维中气旋的特征数量小于 2, 但含有的特征总数大于等于 2,则该三维涡旋被标 记为风切变;其余三维涡旋则被标记为非相关切变。

在进行本文所做工作之前,使用该算法对广州 市 SPOL 的 2016 年数据进行识别,并将识别结果与 业务雷达中气旋识别算法识别结果进行对比,识别 结果基本吻合,算法运行稳定,因此使用该算法进行 本文所述工作。

2 识别结果对比

由于 XPAR 的时空分辨率要高于 SPOL,理论 上在相同时间、相同区域内 XPAR 对于中气旋的识 别数量要多于 SPOL,即大部分处于 XPAR 探测范 围内的 SPOL 识别结果也同样能被 XPAR 识别出。 因此本文的思路是先在 SPOL 雷达数据上寻找距离 合适的中气旋识别结果,进行地理坐标换算后与相 近时间的 XPAR 识别结果相比对,若处于换算后位 置的比对结果符合中气旋标准(正负速度对差值大 于 20 m·s⁻¹,垂直厚度大于 3 km,持续时间大于等 于 2 个体扫),则将两个结果判断为同一中气旋,再 对两部雷达识别参数进行对比分析。

图 2 给出了 SPOL 3. 29°和 XPAR 2. 70°分别在 2019 年 4 月 19 日 03:42:01—03:54:00 和 03:41:20 —03:53:38 的共计 6 个时刻的径向速度 PPI 图。 在色标选择上, XPAR 探测最大不模糊径向速度为 32 m·s⁻¹, SPOL 探测最大不模糊径向速度为 30 m·s⁻¹,但由于两部雷达的径向速度输出参数中最 大速度大多处于 20~26 m·s⁻¹,因此为方便对比, 本文 XPAR 和 SPOL 选用同一色标。

从图 2 可以看出,本次中小尺度天气过程自西 向东发展,并且在该时间段内两部雷达识别出两个 中气旋个例 A 和 B。为了方便对比相近时间两部 雷达的径向速度 PPI 图,图 2 并未给出识别出两个 中气旋的所有时刻的速度图,文章后半部分将会展 示所有时刻的中气旋对比图。对于中气旋个例 A 来 说,SPOL 最初在 03:42:01(图 2a)识别出黑圈所标 出的距雷达 33 km 的该中气旋个例,直到 03:54:00 (图 2c)最后一次识别出距雷达 40 km 处的该中气 旋个例;而 XPAR 在 03:41:20(图 2d)时刻第一次 识别出该中气旋个例,距雷达 36 km,03:55:10 为 最后一次识别出该中气旋的时刻,距雷达 18 km。 对于中气旋个例 B 来说,SPOL 最初在 03:54:00 (图 2c)识别出距雷达 56 km 的该中气旋个例,直到 04:00:01 时刻最后一次识别出距雷达 54 km 的该 中气旋个例;XPAR 雷达在 03:53:38(图 2f)时刻第 一次识别出该中气旋个例,距雷达 31 km,04:02:51 为最后一次识别出该中气旋的时刻,距雷达 25 km。

2.1 生命史差异

由图 2 及前文所述, SPOL 识别中气旋 A 的时间 段为 03:42:01—03:54:00, 历经 11 min 59 s(即 3 个 体扫); XPAR 识别中气旋 A 的时间段为 03:41:20— 03:55:10, 历经 13 min 50 s(即 9 个体扫)。从起始 时刻和结束时刻可以看出, XPAR 识别的该中气旋 个例的起始时刻比 SPOL 早 41 s, 在 SPOL 上一个 体扫数据时刻后, 结束时刻比 SPOL 晚 1 min 10 s, 在 SPOL 下一个体 扫数 据 时 刻 前, 而 SPOL 在



图 2 2019 年 4 月 19 日 SPOL 3.29°(a,b,c)和 XPAR 2.70°(d,e,f)分别在时刻相近 的两时间段内的中气旋识别结果径向速度 PPI 图 (黑色圆圈内为该中气旋个例区域,下同)

Fig. 2 The radial velocity PPI of SPOL at 3. 29° elevation angle (a, b, c) and

XPAR at 2.70° elevation angle (d, e, f) in two similar time periods on 19 April 2019 (The black circle is the mesocyclone area, the same below)

03:36:00 和 04:00:00 时刻均未识别出该位置存在 中气旋。

对于中气旋 B, SPOL 识别该中气旋时间段为 03:54:00—04:00:01, 历经 6 min 1 s(即 2 个体扫); XPAR 识别该中气旋时间段为 03:53:38—04:02:51, 历经 9 min 13 s(即 7 个体扫)。从起始时刻和结束 时刻可以看出, XPAR 识别的该中气旋个例的起始 时间比 SPOL 早 22 s, 也恰好在 SPOL 上一个体扫 数据时刻后, 结束时刻比 SPOL 晚 2 min 50 s, 在下 一个体扫数据时刻前, 而 SPOL 在 03:48:00 和 04:06:01 时刻均未识别出该位置存在中气旋。

因此,XPAR由于具有较高的时间分辨率,其 探测到的中气旋发展的生命史更为完整。

2.2 中气旋参数差异

2.2.1 径向速度特征

理论上来说,与背景风场相同的方向会存在速 度模糊的情况,导致虚假的中气旋识别,但通过查看 本文所述中气旋个例输出的径向速度值文本文件发 现,径向速度最大值均小于雷达的最大不模糊速度, 而从径向速度图中也未看出明显的速度模糊区域, 因此未做退速度模糊处理。由于 XPAR 和 SPOL 数据时刻不重叠,因此本文选取了相对接近且三维 涡旋内部的二维特征较多的时刻进行对比,即对于 中气旋个例 A, SPOL 选取 2019 年 4 月 19 日的 03:42:01-03:54:00, XPAR 选取 19 日的 03:41:20 一03:55:10,选取时间段两部雷达初始和结束时间 相差 1 min 10 s(XPAR 延后一个体扫),其中 SPOL 经过3个体扫, XPAR 经过10个体扫; 对于中气旋 个例 B, SPOL 洗取 2019 年 4 月 19 日的 03:54:00-04:00:01, XPAR 选取 19 日的03:53:38—04:02:51, 其中 SPOL 经过 2 个体扫, XPAR 经过 7 个体扫; SPOL 和 XPAR 在中气旋个例 A 和 B 分别对应时 间段识别结果及主要参数对比如图 3 和图 4 所示。

由于两部雷达所处海拔高度不同,而 SPOL 的 3.29°仰角识别出的中气旋所在位置经过坐标换算 后并无 XPAR 仰角对应,因此选取相邻两个大仰角 (2.70°,4.49°)数据进行对比分析,又由于在所选时 间段内 2.70°仰角的二维特征识别结果多于 4.49°, 为了更详细地分析两部雷达的差异,因而着重对比 2.70°。





Fig. 3 The difference between extreme values of radial velocity and vertical thickness at corresponding time of mesocyclone Case A by SPOL from 03:42:01 BT to 03:54:00 BT 19 April 2019, and by XPAR from

03:41:20 BT to 03:55:10 BT 19 April 2019





Fig. 4 The difference between extreme values of radial velocity and vertical thickness at corresponding time of mesocyclone Case B by SPOL from 03:54:00 BT to 04:00:01 BT 19 April 2019, and by XPAR from 03:53:38 BT to 04:02:51 BT 19 April 2019 图 3 和图 4 给出了两部雷达分别在被选取的时间段内识别该中气旋的径向速度极值差和垂直厚度随时间变化情况,其中图 3 由于 03:53:38 时刻 XPAR 未在该层仰角识别出二维中气旋,因此图中未给出该时刻的径向速度极值差。由图 3 和图 4 可以看出,在绝大多数时刻,XPAR 得益于更高的时空分辨率,识别的中气旋最大最小径向速度差值和垂直厚度数值均比 SPOL 大,并且从径向速度差值 变化可以看出,XPAR 可以更清晰地显示正负速度对差值和中气旋垂直延展厚度随时间细微的变化情况,例如图 3 所示中气旋个例 A 的 03:41:20— 03:47:29 期间 XPAR 识别中气旋个例 A 识别正负速度对差值从 52.6 m·s⁻¹变为 52.2 m·s⁻¹,而 SPOL 识别该中气旋个例正负速度对差值均为 47 m・s⁻¹,无变化,03:47:29—03:55:10 期间 XPAR 识别该中气旋个例正负速度对差值经历了先减小、 再增大、再减小的过程,甚至在03:50:33 时刻减小 至 SPOL 的直线下方,而 SPOL 识别结果仅减小了 很小的数值。图 4 所示中气旋个例 B 同理。由于 识别正负速度对差值是现有中气旋识别算法中的第 一步,也是非常重要的一个环节,因此,XPAR 相比 于 SPOL 在识别正负速度上的优势也能从一定程度 上反映出识别中气旋的优势。

图 5 给出了 03:42:01-03:54:00 的 SPOL 的 3.29°仰角观测到的中气旋个例 A 在径向速度图上 的特征以及相应时刻中气旋中心方位的垂直剖面。



图 5 2019 年 4 月 19 日 03:42:01(a,d), 03:48:00(b,e)和 03:54:00(c,f) SPOL 3.29°仰角观测 中气旋个例 A 的径向速度(a,b,c)和对应时刻的中心方位垂直剖面(d,e,f) (图 5a~5c 的黑色虚线方向为中气旋特征中心方位的径向方向,

图 5d~5f 的黑色虚线标注即为中气旋特征中心距雷达的距离,下同)

Fig. 5 Radial velocity (a, b, c) and vertical section of center azimuth at corresponding time (d, e, f)

of mesocyclone Case A observed by SPOL at 3.29° elevation at 03:42:01 BT (a, d),

03:48:00 BT (b, e) and 03:54:00 BT (c, f) 19 April 2019

(The black dotted lines in Figs. 5a-5c are the radial direction of the feature center of the mesocyclone,

and the black dotted lines in Figs. 5d-5f are the distance from the feature center

of the mesocyclone to the radar, the same below)

其中图 5a~5c 的黑色虚线方向为中气旋特征中心 方位的径向方向,需要注意的是,本文所述的特征中 心方位均表示的是算法判断该被标记为二维中气旋 的特征区域内由每个模式矢量动量加权所得的中心 方位,和最大最小方位的中间值有所不同的是,该方 位理论上来说是该特征区域强度最强,切向方向旋 转速度最大的位置,因此不一定在特征区域方位的 正中间,下文同理。图 5d~5f 的黑色虚线标注即为 中气旋算法识别中气旋特征中心位置距雷达的距 离。

由图 5 可以清晰地分辨出三个时刻明显的正负 速度区域,且该区域随时间推移由西向东发展的过 程,与算法识别结果吻合,因此 SPOL 可以较为直观 地展现出中气旋的随时间的变化,但由于 SPOL 一 个体扫时间较长(约 6 min),因此从识别结果上来 说无法给出更精细的中气旋参数变化,从图中也无 法更加细致地分辨出整个涡旋在当前仰角内部的发 展。垂直结构方面,可以看出由于仰角层分布不均, 在中高层仰角有大量空白区域的存在,因此 SPOL 对于中气旋垂直结构的探测并不十分清晰,对于整 个中气旋发展过程中相邻时刻各层仰角速度值的转 变也较为突兀。再加上该算法所计算的中气旋中心 为二维中气旋中所有模式矢量加权平均的结果,因 此受其垂直分辨率的限制,较难对三维中气旋进行 垂直结构的研究。

图 6 给出了 03:41:20—03:55:10 期间 XPAR 的 2.70°仰角观测到的和 SPOL 相同的中气旋个例 A 在径向速度图上的特征以及相应时刻中气旋中心 方位的垂直剖面。需要注意的是在 03:53:38 时刻, 由于该特征内模式矢量数不足的原因,2.70°仰角识 别该区域为二维风切变,未将其判断为二维中气旋, 但对整个三维涡旋的中气旋判定没有影响,因此本 文没有给出 03:53:38 的 XPAR 的径向速度及垂直 剖面。



图 6 2019 年 4 月 19 日 03:41:20—03:55:10 XPAR 的 2.70°仰角观测中气旋个例 A 的 径向速度(a~e,k~n)和对应时刻的中心方位垂直剖面(f~j,o~r) Fig. 6 Radial velocity (a-e, k-n) and vertical section of center azimuth at corresponding time (f-j, o-r) of mesocyclone Case A observed by XPAR at 2.70° elevation from 03:41:20 BT

to 03:55:10 BT 19 April 2019

由图 6 可以清晰地分辨出 9 个时刻明显的正负 速度区域,并随时间由西南向东北偏东方向发展,与 算法识别结果吻合,因此 XPAR 可以较为直观地展 现出中气旋的随时间的变化情况,图 6a~6e,6k~ 6n 的黑色虚线方向即为中气旋特征中心方位的径 向方向;图 6f~6j,6o~6r 的黑色虚线标注即为中气 旋算法识别中气旋中心位置的距离。可以看出由于 XPAR 仰角层分布较为均匀,因此从图中能够较为 清晰地看出中气旋中心区域径向速度的垂直结构变 化,即从低层仰角正速度居多,逐渐向中层仰角正速 度居多的转变。

图 7 和图 8 分别给出了中气旋个例 B 持续时间 内两部雷达识别的径向速度和对应时刻中心方位垂 直剖面。相比于中气旋个例 A 的识别差异,图 7 和 图 8 所示中气旋个例 B 的两部雷达识别结果差异 更为明显,由于该中气旋仅覆盖了 SPOL 的两个体 扫,因此对于该中气旋的发展情况更加难以分辨,在 垂直剖面图中仅能分辨出大体上数值的变化,而从 XPAR 的垂直结构图中,虽然整个二维特征区域 (临近黑色虚线)的速度值变化并不那么明显,但整 个天气过程对于该区域的影响依旧非常清晰。

综合图 3~图 8 可以看出,由于两部雷达时空 分辨率的差异,XPAR 对于二维中气旋的追踪性能 更为优秀,可以清晰地看到西南方向负速度区域与 东北方向正速度区域融合的过程,并且从识别结果 (圆圈标记)中可以看到二维中气旋在整个单层仰角 中的发展情况,与识别结果相符合。在垂直结构方 面,XPAR 也能清晰地分辨出随着时间推移该中气旋 从低层正速度居多逐转变为中层居多的状态,而 SPOL 垂直剖面图并未展示出这一点,这从算法输出 中的 XPAR 2.70°仰角正负速度差值、SPOL 3.29°仰 角正负速度差值也可以看出。因此,得益于更加均 匀的仰角层分布,XPAR 对于中气旋垂直结构方面 的识别性能要更为优秀。



图 7 2019 年 4 月 19 日 03:54:00(a,c)和 04:00:01(b,d) SPOL 的 3.29°的仰角观测 中气旋个例 B 的径向速度(a,b)和对应时刻的中心方位垂直剖面(c,d) Fig. 7 Radial velocity (a, b) and vertical section of center azimuth at corresponding time (c, d) of mesocyclone Case B observed by SPOL at 3.29° elevation at 03:54:00 BT (a, c) and 04:00:01 BT (b, d) 19 April 2019



图 8 2019 年 4 月 19 日 03:53:38-04:02:51 XPAR 的 2.70°的仰角观测中气旋个例 B 的 径向速度(a~d,i~k)和对应时刻的中心方位垂直剖面(e~h,l~n)
Fig. 8 Radial velocity (a-d, i-k) and vertical section of center azimuth at corresponding time (e-h, l-n) of mesocyclone Case B observed by XPAR at 2.70° elevation from 03:53:00 BT to 04:02:51 BT 19 April 2019

算法输出结果方面,在识别中气旋地理高度相近的两层仰角(SPOL 3.29°, XPAR 2.70°), XPAR 识别的绝大部分正负速度差值比 SPOL 要大,垂直延展性方面, XPAR 识别的垂直延展厚度均大于 SPOL,与预期结果相吻合。

2.2.2 回波强度特征

为了从多方面验证本算法识别的准确性及两部 雷达识别结果的差异,本文对中气旋个例 A 和 B 的 CAPPI 反射率进行了分析,对比了两中气旋个例分 别在两种雷达上的回波结构。

图 9 给出了 SPOL 3. 29°仰角 03:42:01-03:54:00 三个时刻的中气旋个例 A 的 CAPPI 反射

率图和 XPAR 2.70°仰角 03:41:20—03:55:10 中 相近三个时刻的中气旋个例 A 的 CAPPI 反射率 图,其中黑色圆圈为前文所述中气旋个例 A 的位置。 图 10 给出了 SPOL 3.29°仰角 03:54:00 和04:00:01 两个时刻的中气旋个例 B 的 CAPPI 反射率和 XPAR 2.70°仰角 03:53:38 和 04:01:18 中相近两 个时刻的中气旋个例 B 的 CAPPI 反射率图,其中 黑色圆圈为前文所述中气旋个例 B 的位置。色标 选择方面,为了方便对比相同中气旋个例在两部雷 达上回波结构的一致性,同时对比说明两部雷达的 衰减差异,本文选用同一色标。

由图 9 和图 10 可以清晰地看出,在 CAPPI 图

上两部雷达识别的两个中气旋回波强度相近,且回 波结构大致相同。从图 9 的 9a~9c 中可以大致看 出整个天气过程自西向东的发展情况,但较难对回 波内部的强度进行分析。相比于 SPOL 的观测结 果,从图 9d~9f 中可以清晰看出 XPAR 识别该中 气旋从最初所处的回波区域与邻近区域融合并逐步 由西南向东北偏东方向发展,以及中气旋内部的回 波强度变化情况,图 10 同理。但是由于 XPAR 的 波长较短,导致衰减较为严重,难以观测到 15 dBz 以下的弱回波。垂直结构方面, XPAR 的回波强度 垂直结构可以清晰地看出在整个时间段内回波强度 的垂直结构变化情况(强度中心逐渐从底层向高层 移动),而 SPOL 的垂直结构图则未展现出这一点。



图 9 2019 年 4 月 19 日 03:42:01(a,g), 03:48:00(b,h)和 03:54:00(c,i) SPOL(a~c,g~i), 以及 03:41:20(d,j), 03:47:29(e,k)和 03:55:10(f,l) XPAR(d~f,j~l)观测中气旋个例 A 的 CAPPI反射率(a~f)及对应两部雷达该时刻的垂直剖面(g~l)

Fig. 9 The CAPPI reflectivity (a-f) of mesocyclone Case A and the vertical section of the two radars at that time (g-l) observed by SPOL (a-c, g-i), by XPAR (d-f, j-l)at 03:41:20 BT (d, j), 03:47:29 BT (e, k) and 03:55:10 BT (f, l) at 03:42:01 BT (a, g), 03:48:00 BT (b, h) and 03:54:00 BT (c, i) 19 April 2019



图 10 2019 年 4 月 19 日 03:54:00(a,c)和 04:00:01(b,d) SPOL 的 3.29°的仰角观测中气旋 个例 B 的 CAPPI 反射率(a,b)以及 03:53:38(e,g)和 04:01:18(f,h) XPAR 的 2.70°仰角观测中气旋个例 B 的 CAPPI 反射率(e,f)及对应两部雷达该时刻 的垂直剖面(c,d: SPOL;g,h: XPAR) Fig. 10 The CAPPI reflectivity (a, b) of mesocyclone Case B observed by SPOL at 3.29° elevation angle at 03:54:00 BT (a, c) and 04:00:01 BT (b, d) and

the CAPPI reflectivity (e, f) of the mesocyclone Case B observed by XPAR at 2.70° elevation angle at 03:53:38 BT (e, g) and 04:01:18 BT (f, h) 19 April 2019 and the vertical section of the two radars at that time (c, d: SPOL; g, h; XPAR)

2.3 二维特征识别数量差异

如前所述,SPOL和 XPAR 分别在 03:42:01— 03:54:00和 03:41:20—03:55:10 识别出了同一涡 旋,由于在单层仰角内被标记为二维中气旋的特征 数量会直接影响该特征隶属的三维涡旋是否被标记 为三维中气旋,且由于中气旋个例 B 持续时间较 短,内部的二维特征数量较少,因此图 11 给出了中 气旋个例 A 在 XPAR 03:47:29 时刻和 SPOL 03:48:00 时刻两部雷达识别出所有属于该三维中 气旋个例的被标记为二维中气旋的特征的径向速度 图。由于中气旋个例 A 在两部雷达当前仰角所含 的特征数量较多,距离较为接近,且不是二维中气旋 的特征在算法中仅起到了区分三维风切变和非相关 切变的作用,对三维中气旋的判断并无影响,因此为 了避免混淆,图 11 仅圈出了该时刻被标记为二维中 气旋的特征。

为了方便对比,本文在图 11a 的三个特征上标 注序号 1~3,图 11b 的三个特征上标注序号 4~6。 经过地理坐标换算,序号 1 和 4,序号 2 和 6 分别是 同一个特征,其中图 11b 中 4 号特征在图中可以发 现可能是由于速度模糊问题被误判,但从图 11a 的 1 号特征中并未观察到明显的速度模糊情况,因此 在应对速度模糊问题方面两部雷达识别结果也能进 行一定程度上的互补。对于被 XPAR 识别的 3 号 特征,经过中间值查询,发现在 SPOL 识别结果中由 于内部能够形成模式矢量的速度对太少,没有被归 结为能够形成中气旋的特征。对于被 SPOL 识别的 5 号特征,经过中间值查询,发现在 XPAR 识别的 5 号特征,经过中间值查询,发现在 XPAR 识别结果 中由于其特征内部所含的模式矢量相距过远,且由 于 5 号中气旋在 XPAR 上对应位置离雷达距离较 远,因此衰减较为严重,再加上回波面积较大导致有 些弱回波观测不到,因此未被判断为有效特征。

总体来说,两部雷达识别的同一中气旋个例内 特征数基本相同,但由于水平分辨率差异(SPOL 径 向距离库大),导致有些正负速度对未被识别。而 XPAR 由于波长小,因此强回波的衰减较为严重, 导致有些稍弱的回波观测不到,直接影响了中气旋 的识别性能。



图 11 2019 年 4 月 19 日 XPAR(a)和 SPOL(b)分别在 03:47:29 与 03:48:00 时刻识别出三维中气旋个例 A 中所有二维中气旋的径向速度 (黑色圆圈为二维中气旋区域) Fig. 11 All 2D mesocyclone radial velocity maps identified by XPAR (a) and SPOL (b) in 3D mesocyclone Case A at 03:47:29 BT (XPAR) and 03:48:00 BT (SPOL) 19 April 2019 (The black circle is the 2D-mesocyclone area)

3 退速度模糊

首先,由前文所述,XPAR 速度模糊问题较为 严重,而速度模糊会导致虚假的中气旋识别,因此如 何处理速度模糊问题是改善中气旋识别结果的一个 重要部分。前文所述中气旋个例皆是正确识别的中 气旋,虚假中气旋分析及处理方法仅存在于本节所 述内容。

本文最初的想法是依次对所有径向库上的速度 从近到远做退速度模糊,即寻找同一径向上相邻速 度跳变过大的区域(正负速度差值大于 50 m • s⁻¹), 然后在该径向上将该区域的第一个速度假设为正确 的径向速度,将后一速度加上或减去前一速度与最 大不模糊速度(XPAR 最大不模糊速度为 32 m • s⁻¹)之间的差值,再将后一速度更正为得到的新速 度,以此类推。处理后的效果如图 12 所示。

由图 12 可见, SPOL 退模糊效果较好,含有速 度模糊情况的橙色区域基本更正为了深蓝色区域, 但在图 12c 和 12d 中, XPAR 由于数据质量等原因, 存在很多极小的空白区域(无效径向速度),这些空 白区域影响了该退模糊方法的进行,导致无法进行 有效的速度退模糊。

由于研发一种适应相控阵天气雷达的退模糊算 法较为复杂,因此本节从中气旋识别算法逻辑本身

入手,将可能由于速度模糊导致的虚假中气旋标记 出来,后期由人工进行判断。由前文可知,在算法中 存在一个被标记为二维中气旋的特征和被标记为二 维风切变的特征这一概念。而对于三维涡旋来说, 若同一涡旋内只要存在大于等于2个二维中气旋, 则该涡旋被判定为三维中气旋;若同一涡旋内存在 一个二维中气旋,另存在大于等于1个二维风切变, 则该涡旋被判定为三维风切变;若同一涡旋内二维 中气旋和二维风切变总数为1,则被判定为非相关 切变。由此可知,同一涡旋内二维中气旋的数量直 接决定了该涡旋是否为三维中气旋。因此,本文从 单个被标记为三维中气旋中的所有二维中气旋入 手,若一个二维中气旋中最大最小速度均超过 $\pm 26 \text{ m} \cdot \text{s}^{-1}$,且一个三维涡旋中符合该条件的二维 中气旋数量占总数的50%以上,且覆盖仰角层数也 占 50%以上,就把该三维中气旋标记为可能由于速 度模糊识别的错误中气旋,再由人工进行判定。 图 13 和图 14 分别给出了两个时间段以验证该方法 的有效性。

由图 13 可以看出,图 13b 中黑色圆圈标注部分 被识别为二维中气旋,且存在速度模糊情况,因此算 法将该中气旋标记为可能由于速度模糊识别的错误 中气旋。经人工核查发现,该时刻的前后两相邻时 刻并未识别出二维中气旋,因此确定该时刻是由速 度模糊引起的虚假三维中气旋识别。 由图 14 可以看出,图 14b 中左侧黑圈部分存在 速度模糊情况,且后一时刻(图 14c)左侧黑圈部分 也有速度模糊情况发生,因此算法将该中气旋标记 为可能由于速度模糊识别的错误中气旋。但经人工 核查发现,该时刻及前后两个相邻时刻均含有不存 在速度模糊区域的正确识别的二维中气旋,因此虽 然该二维特征被误判为二维中气旋,但并不影响三 维中气旋的判断结果。



图 12 SPOL(a,b)和 XPAR(c,d)经过简易退模糊前(a,c)、后(b,d)效果对比 Fig. 12 Effect comparisons of SPOL (a, b) and XPAR (c, d) before (a, c) and after (b, d) simple deblurring



图 13 2019 年 4 月 19 日 XPAR 识别出可能由于速度模糊导致的虚假二维中气旋(b) 及其前后相邻两时刻(a,c)的径向速度

Fig. 13 The false two-dimensional mesocyclone identified by XPAR (b) and its related factors probably caused by velocity ambiguity radial velocity diagram of two adjacent moments (a, c) on 19 April 2019



图 14 同图 13,但为不同时刻 Fig. 14 Same as Fig. 13, but at different times

4 结 论

利用 S 波段双偏振雷达、X 波段相控阵雷达及 其地面观测数据、美国中气旋探测算法,分析了 2019年4月19日发生在广州的一次中小尺度天 气。对两部雷达识别出的两个三维中气旋个例的识 别结果进行了对比,并从径向速度和反射率两部分 进行了验证。结果表明:

(1)该算法能较为有效地识别出中小尺度天气 过程中的正负速度对,并通过两步筛选(动量/切变 阈值、距离阈值)得到具有典型中气旋参量的特征, 并对特征进行三维(垂直距离)判定,最后得到中气 旋、三维切变、非相关切变。

(2)由于时间分辨率的差异,理论上 XPAR 识 别中气旋的生命史要长于 SPOL。从中气旋生成时 间来看, XPAR 识别中气旋的生成时刻要早于 SPOL,且该时刻处于 SPOL 识别的生成时刻的 6 min 内;但从消亡时间来看, XPAR 识别该中气旋 消亡时间要晚于 SPOL,且该时刻处于 SPOL 识别 的消亡时间之后的 6 min 内,因此该结果是合理的。

(3)SPOL 可以较为直观地展现出中气旋的随时间的变化情况,但由于其一个体扫时间较长(约6 min),因此无法更加精细地探测到整个涡旋的发展情况。且由于仰角层分布不均,导致对于中气旋垂直结构的探测并不清晰,再加上该算法计算的中气旋中心为二维中气旋中所有特征向量加权平均的结果,因此受其垂直分辨率的限制,较难对三维涡旋中存在的中气旋进行垂直结构的研究。并且由于SPOL 库长较长(250 m),导致有些正负速度对未被识别,并且识别出的正负速度差值较小,影响了对中气旋的识别性能。

(4) XPAR 可以直观地展现出中气旋的随时间 的变化情况,且由于 XPAR 一个体扫时间较短(约 1.5 min),使得对于中气旋的追踪性能更为优秀,可 以清晰地分辨出中气旋的发展状况。并且由于 XPAR 仰角层分布较为均匀,因此从图中能够较为 清晰地看出中气旋中心区域的垂直结构,识别出的 中气旋垂直延展厚度也较 SPOL 更高,同时识别的 正负速度对差值也更大。但由于 XPAR 波长较短, 因此衰减较为严重,在回波面积大、强度强的情况 下,对弱回波的观测效果还存在不足,难以观测到 15 dBz 以下的弱回波。 (5)对于同一个三维涡旋内, XPAR 和 SPOL 识别的二维特征个数大致相同,结果从速度图和输 出参数上来看也较为合理。但由于文中 SPOL 库长 较长,而 XPAR 则衰减较为严重, 两部雷达识别的 中气旋结果可能无法做到严格一一对应, 因此若是 能够将两部雷达的中气旋识别结果合理结合, 对于 未来中气旋识别及强对流天气的预报可以提供更好 的帮助。

(6)总体上,虽然 XPAR 衰减较为严重,但因其 扫描速度较快,识别的中气旋内部结构变化较为清 晰,而 SPOL 虽然衰减很小,但其扫描速度远慢于 XPAR,因此对于中气旋的快速发展变化及其识别 研究 XPAR 有明显优势。对于各类强天气过程、云 和降水物理的研究,衰减很小且能提供偏振参量的 S 波段双偏振雷达具有明显而独特的优势,今后的 研究中将考虑如何更好地将偏振参量应用起来。

参考文献

- 程元慧,傅佩玲,胡东明,等,2020. 广州相控阵天气雷达组网方案设 计及其观测试验[J]. 气象,46(6);823-836. Cheng Y H,Fu P L, Hu D M, et al, 2020. The Guangzhou phased-array radar networking scheme set-up and observation test[J]. Meteor Mon,46 (6);823-836(in Chinese).
- 侯谨毅,王萍,2017. 基于速度对结构检测的中气旋自动识别方法 [J]. 天津大学学报(自然科学与工程技术版),50(11):1176-1184. Hou J Y, Wang P,2017. Mesocyclone automatic recognition method based on detection of velocity couplets[J]. J Tianjin Univ (Sci Technol),50(11):1176-1184(in Chinese).
- 胡明宝,吴书君,杜晓勇,2003. 多普勒天气雷达探测中尺度气旋方法 的研究[C]//新世纪气象科技创新与大气科学发展一中国气象 学会 2003 年年会"地球气候和环境系统的探测与研究"分会论 文集.北京:中国气象学会:4. Hu M B, Wu S J, Du X Y,2003. Study on the method of detecting mesoscale cyclone by Doppler weather radar[C]// Innovation of Meteorological Science and Technology and Development of Atmospheric Science in the New Century-Proceedings of the Branch of "Detection and Research of Earth Climate and Environmental System" at the 2003 Annual Meeting of China Meteorological Society. Beijing: Chinese Meteorological Society:4(in Chinese).
- 潘运红,章云,伍志方,等,2010. 基于浸水模拟改进算法的中气旋自动识别[J]. 计算机工程与应用,46(21):171-174,198. Pan Y H, Zhang Y,Wu Z F, et al,2010. Mesocyclone recognition based on new flooding algorithm[J]. Comput Eng Appl,46(21):171-174, 198(in Chinese).
- 陶岚,2006.多普勒天气雷达中的中尺度气旋识别[D].南京:南京信 息工程大学.Tao L,2006.The design of mesocyclone identification for whether surveillance radar-1988 Doppler[D].Nanjing:

Nanjing University of Information Science and Technology(in Chinese).

- 于明慧,刘黎平,吴翀,等,2019.利用相控阵及双偏振雷达对 2016 年 6月3日华南一次强对流过程的分析[J]. 气象,45(3):330-344. Yu M H,Liu L P,Wu C,et al,2019. Analysis of severe convective process in South China on 3 June 2016 using phased-array and dual-polarization radar[J]. Meteor Mon,45(3):330-344(in Chinese).
- 张志强,刘黎平,2011.相控阵技术在天气雷达中的初步应用[J].高原气象,30(4):1102-1107. Zhang Z Q,Liu L P,2011. Preliminary application of phased array technology in weather radar[J]. Plateau Meteor,30(4):1102-1107(in Chinese).
- Andra D L,1997. The origin and evolution of the WSR-88D meso-cyclone recognition nomogram[C]// Proceedings of the 28th Conference on Radar Meteorology. Austin: American Meteorological Society.
- Donaldson Jr R J,1970. Vortex signature recognition by a Doppler radar[J]. J Appl Meteor Climatol,9(4):661-670.
- Forsyth D E, Burgess D W, Mooney L E, et al, 1989. DOPLIGHT 87 Program Summary [R]. NOAA Tech. Memo. ERL NSSL-101,

Norman: National Severe Storms Laboratory: 194.

- JDOP,1979. Final report on the Joint Doppler Operational Project (JDOP):1976-1978[R]. NOAA Technical Memorandum ERL NSSL-86. Norman; National Severe Storms Laboratory:7-8.
- Kashiwayanagi T, Morotomi K, Sato O, et al, 2016. Rapid 3D scanning high resolution X-band weather radar with active phased array antenna[C]//Proceedings of CIMO TECO 2016.
- Shimamura S, Morotomi K, Kurihara S, et al, 2019. X-band phased array weather radar observations of a mesocyclone in the Tokyo urban area [C] // Proceedings of the AMS 39th International Conference on Radar Meteorology.
- Steve V,2016. WSR88D TVS parameter study[R].
- Weadon M, Heinselman P, Forsyth D, et al, 2009. Multifunction phased array radar[J]. Bull Amer Meteor Soc, 90(3):385-389.
- Weber M E, Cho J Y N, Herd J S, et al, 2007. The next-generation multimission U. S. surveillance radar network[J]. Bull Amer Meteor Soc, 88(11): 1739-1752.
- Zrnić D S, Burgess D W, Hennington L D, 1985. Automatic detection of mesocyclonic shear with Doppler radar[J]. J Atmos Ocean Technol, 2(4):425-438.

(本文责编:俞卫平)