

第1図 雷雲を南 西下方から見た図 (12時24分). 羽田の反射強度40 dBZ 以上の領域.



第2図 高度2.5 km の水平断面図と立体図 (12時24分). 水平断面上は等反射強度線(白細線),断面上の流 線(矢印付黒線),鉛直風(カラースケール,暖色 が上昇流域,寒色が下降流域).立体は強反射強度 域(半透明白,50 dBZ 以上),強上昇流域(橙,20 m/s以上),強下降流域(青紫,15 m/s 以上).



第3図 鉛直断面図(12時24分). 反射強度(カラースケール)とこの断面へ投 影した3次元風(黒細矢印).断面の方向は第 4図の矢印 AB.



第4図 高度1 kmの水平断面 図 (12時24分). 反射強度(白細線),水平風(黒 細矢印),鉛直風(カラースケー ル,第2図と同 様).矢印AB は第3図の鉛直 断面の位置.



第5図 反射強 度55 dBZ 以上 の領域の時系列 (12時05分~12 時30分).

704

||| カラーページ|||

1052:5012 (スーパーセル;2000年5月24日; ドップラーレーダー;dual-doppler 解析)

空港気象ドップラーレーダーで観測されたスーパーセル型雷雲の立体図

-2000年5月24日,茨城・千葉県で降雹・突風をもたらした雷雲の事例-*

石 部 勝**•三 﨑

2000年5月24日真昼の12時過ぎ,晴天の成田空港は 巨大な雷雲の接近でにわかに騒然となった.激しい雷 雨・降雹・突風,そして新月の晩のような無灯火では 身動きの取れない程の暗闇が空港を襲い,滑走路は一 時閉鎖された.雷雲は時速約60 km 以上で南東進し, 13時15分頃空港近傍を通過,その後は何事もなかった かのような初夏の爽やかな青空が舞い戻った.

当日の関東地方はよく晴れ昇温する一方,09時の天 気図では上空に寒気を伴った低気圧が日本海にあり, その南下に伴って大気の状態が不安定となっていた。

関東南部に基大な被害を与えたこの雷雲の概要については竹内・中鉢(2001)に詳しく記述されており、この事例を扱った他の多数の学会・誌上発表ではスーパーセルの特徴が見られるとしている。本文では Vis5 D による立体図で可視化し、その特徴を示す。

使用データは、新東京(成田)および東京(羽田) 両航空地方気象台の空港気象ドップラーレーダー(以 下, DRAW)データである。解析には Draft(田中・ 鈴木, 2000)を用い、2 台の DRAW による3 次元風解 析も行った. 図中の反射強度は羽田 DRAW の値で,第 1 図から第4 図はすべて12時24分の観測である

レーダーの反射強度と降雨強度の関係はおおよそ (40・50・55 dBZ) = (12・50・100 mm/h) で, 雹の存 在領域は55 dBZ 以上(以下, 雹域)と言われる(大野, 2001).

雷雲の形状を反射強度40 dBZ 以上の領域で見ると, 進行方向前面(南東側)上空ではひさしのように突き 出た特徴的な形をしていた(第1図).

次に第2図から第4図で3次元風を含めた構造を示 す,第2図は高度2.5kmにおける水平断面図と反射強 度・鉛直風の立体分布,第3図は鉛直断面図(位置は第

- * Three-dimensional structure and images of a supercell thunderstorm observed by Doppler radars for airport weather : A Study of a supercell thunderstorm attacked Chiba and Ibaraki Prefecture with strong gust and large hail on 24 May 2000.
- ** Masaru ISHIBE,新東京航空地方気象台(現気象研究 所気象衛星・観測システム研究部).
- *** Tamotsu MISAKI, Takuya TAJIRI, 新東京航空地 方気象台.
 - © 2003 日本気象学会

保***•田 尻 拓 也***

4 図参照),第4 図は高度1kmの水平断面図である. まず,下層(第4図)では北東風と南南東風の収束 線が見られ,中層(第2図)では後面から北西風が雷 雲へ吹き込んでいる.12時の局地天気図(図略)では 千葉県北部に北東風と南東風との収束線が解析され, また09時の高層気象観測(館野)では900 hPaより下層 では湿った南東風,それ以上では西から北西の風と なっており600~500 hPa に乾燥した層があった.

一方, 雷雲の中心部分には低気圧性循環(メソサイ クロン)が見られ(第2図の水平断面図), 上昇流(カ ラースケールで暖色系)となっている. その部分は第 3図で Vault (ヴォールト, 丸天井構造)と示した反射 強度の弱い部分に対応している. これは, 周囲に比べ て強い上昇流が存在し, 大きな粒子がより上空に持ち 上げられているためと考えられている.

雷雲の進行方向前面では,落下してきた降水粒子が 下層の上昇流によって雷雲内へ再吸収されていること が示唆される(オーバーハング構造).また雷雲の後面 には乾燥した北西風により降水粒子が蒸発してできる と考えられる反射強度の弱い部分(notch,ノッチ)が 見られる.この部分では降水粒子の落下と蒸発による 冷却効果で強い下降流(ダウンバースト)が発生して いると推測され,地上付近で外出流となりガストフロ ントを形成していると考えられる.

第5図は、電域の12時05分から12時30分までの時系 列図である。図中の電域 R に注目すると、12時11分に 高度6kmで降下を始め、13分後の12時24分には地上 付近まで到達している。また、この電域の降下に伴い、 下降流の強化が認められた(図略).さらに、高度6km 以上では時間とともに電域の拡大が見られ、その後の 千葉県内での降電被害拡大を示唆している。

最後に、本稿執筆の際お世話になりました気象研究 所の高谷美正氏、気象庁の田畑 明氏、岩渕敏明氏、 櫻井 徹氏、宮腰紀之氏、柴田のり子氏、そして査読 者に感謝いたします.

参考文献

- 大野久雄,2001:雷雨とメソ気象,東京堂出版,218. 竹内 仁,中鉢幸悦,2001:平成12年春のひょうにつ いて,気象,**45**,5,34-39.
- 田中恵信, 鈴木 修, 2000:レーダー解析ソフト "Draft"の開発, 日本気象学会春季大会講演予 稿集, 293.

"天気"50.9.