2005年9月4日に東京都で短時間強雨をもたらした線状エコーのドップラーレーダーを用いた解析

立 石 貴 広*·上木原 聪**

1. はじめに

2005年9月4日午後から5日未明にかけて,関東地 方南部で激しい雷雨となった。特にエコーが線状化し た最盛期には東京都練馬区石神井で21:30~22:30の 1時間で107 mmを記録し,浸水や道路冠水等の被害 をもたらした。この線状エコーについて,一般レー ダーに加え,短い時間間隔で動径風が得られる羽田・ 成田空港の航空気象ドップラーレーダーを利用し,エ コー内の対流セルの移動・発達や気流構造を解析し た。

なお, 雷雲の調査は航空機の安全運航に関わりがあ り, 航空気象業務に資するものといえる.

2. 総観場

2005年9月4日21時(日本時間,以下同じ)の地上 天気図を第1図に示す。関東付近では,北陸地方の秋 雨前線に向かって台風第14号および太平洋高気圧の縁 辺流から暖かく湿った空気が合流する場となってい る。9月4日21時の館野におけるSSIは0.8℃で,対 流の発達しやすい環境であった。

3. 解析

3.1 ステージ分け

9月4日15:00~5日02:00までの高度2km面の 関東合成レーダーによるエコー強度分布を,時系列に 並べたものを第2図に示す。第2図から大雨をもたら した一連の対流雲の発生・発達・衰弱までの過程を以 下のようにステージ分けした。

- * Takahiro TATEISHI, 東京管区気象台 (現・気象 庁予報部予報課航空交通気象センター).
- ** Satoshi KAMIKIHARA, 東京管区気象台(現・成 田航空地方気象台).
- © 2008 日本気象学会

①発生期(15:00~16:00)

15時頃,相模湾からの南南東風と東京湾からの東風 が収束している東京多摩西部で複数の対流雲が発生し た.

②発達期1 (16:00~18:00)

多摩西部で発生した複数の対流雲が次第に併合して まとまりをみせながら発達し,18時頃にエコーの南端 が先細ったテーパリング状となった.エコーはほとん ど位置を変えず停滞していた.

③発達期2 (18:00~20:40)

18:00頃~19:20頃にかけて,エコー南端付近でエ コーが次々と発生し合流することで徐々に南に延びは じめ,南北に延びる線状エコーを形成していった. 19:20頃~20:20頃にかけて相模湾付近で複数の対流 雲が湧き出すように発生し,20:40頃に線状エコーと 合流し,全長約150 km,幅約20 kmの線状エコーと なった.

この線状エコーは18:00~20:40にかけて徐々に時



第1図 2005年9月4日21時の地上 天気図.



第2図 9月4日15:00~5日02:00までのレーダーエコー時系列図。関東合成レーダーによる。最盛期および 最盛期の前後1時間は20分間隔で、その他は1時間間隔で表示。



第3図 20:40のエコー強度分布図(左図,羽田ドップラーレーダーの CAPPI(高度5500 m)),および線状エ コーに沿って黒い破線 XY で切った鉛直断面でのエコー強度および鉛直流分布図(右図,羽田・成田 ドップラーレーダーのデュアル解析). 地形データは USGS の GTOPO30を使用した。左図の○で囲っ たセル ABCD は右図の ABCD と対応している。

計回りに回転して,南南西か ら北北東への走向へと変化し た.

④最盛期(20:40~23:00)

20:40~23:00にかけて線 状エコーはほとんど形を変え ることなく同じ位置に停滞し ていた.

また,幅を40 km まで徐々に 広げながら強雨エリアを広げ ていった.

⑤衰弱期(23:00~)

23時以降,急速に線状の組 織が崩れていき5日5時頃に エコーは消滅した。

次項では, ドップラーレー ダーのデータがより多く得ら



第4図 線状エコーに沿った方向を軸として並べた各セルの位置の時系列 図.数字はエコー頂高度(km)で32 dBZ を閾値とした。赤数字は 各セルの最高エコー頂高度,横軸は時間,縦軸はセルがある位置。

れる最盛期を中心に線状エコーの気流構造の特徴を見 ていく.

3.2 最盛期(20:40~23:00)における線状エ コーの構造

20:40の線状エコーに沿った鉛直断面でのエコー強 度および鉛直流分布を第3図に示す。これは羽田・成 田空港のドップラーレーダーデータによるものであ る。20:40の段階で4つの対流セルが見える。以後、 この4つのセルをセルA, セルB, セルC, セルD と呼ぶことにする. セル A の北側にも巨大なセルの 塊が見えるが,一つ一つのセルが判別できず,また急

速に衰弱していったことから解析の対象としなかっ た. 鉛直流分布を見ると, 強い降水域の南西側や上部 に上昇流が見え, 強い降水域の北東側で下降流が見え る. 最盛期の間, ほとんど線状エコーの位置は変わら ず、セルも一直線に並んでいることから、線状エコー に沿った方向を軸として各セルの位置を時系列に並べ たものを第4図に示す.なお「セル A1」のようにア ルファベットの後に数字がふってあるセルは、そのア ルファベットのセルから分離したという意味である。 第4図から途中で新たにセルが発生したり併合したり しながら移動していく様子が見える。なお、第4図に



22:01(高度:5500m)

第5図 22:01のエコー強度分布図(左図,羽田ドップラーレーダーの CAPPI(高度5500 m)),およびセル A2を線状エコーに直交する方向に白い破線 XY で切った鉛直断面でのエコー強度および鉛直流分布図 (中図22:01, 右図22:31).



第6図 地上のレーダーエコー (関東合成レーダー),気温および風分布 (左:22:00,右: 23:00). 等値線は高度補正した気温で1°C毎に表示. 気温はアメダスと部外データを, 風はアメダスを使用。

752 2005年9月4日に東京都で短時間強雨をもたらした線状エコーのドップラーレーダーを用いた解析

第1表 各セルの移動方向・移動速度および各セル上空700 hPa の風向風速. セルA2, セルBは22時以降停滞したため22時までのデータを使用.

	栃木県のセル	セルA	セル A2	セルB	セルC	セルD	セル D1
移動速度	8.2 m/s	$6.0\mathrm{m/s}$	$(7.6 {\rm m/s})$	$(4.6 {\rm m/s})$	$4.7\mathrm{m/s}$	$5.3\mathrm{m/s}$	$4.3\mathrm{m/s}$
移動方向	NNE						
700 hPa 風速	7.7~10.3 m/s 5.1~7.7 m/s						
700 hPa 風向	S~SSW						

示したセルは鉛直断面図からはっきりと確認できたも のだけを抽出した.

3.2.1 セルの移動方向・速度

各セルについて移動速度・移動方向および毎時風解 析から700 hPa の風向・風速を求めてまとめたものを 第1表に示す.比較のため線状エコーの外の栃木県に あるセルについても示してある.線状エコー内のセル も栃木県のセルも,おおむね700 hPa の流れに沿って 移動していたことが分かる.しかし,22:00を過ぎる と東京都・埼玉県境にある2つのセル(セル A2,セ ル B)は、セルが確認できなくなる22:30までの間, ほぼ同じ場所に停滞していた.また、練馬区石神井で 1時間降水量117 mmが観測された時間(21:30~ 22:30頃)がほぼ同じ時間帯であることから、セルの 一時的な停滞が豪雨の一要因になった可能性が考えら れる.

3.2.2 セルのエコー頂高度

セルの発達の指標としてエコー頂高度を利用する と、第4図からおおむね各セルとも最盛期を中心とし た山型という一般的な形をしている。特にセル A1と A2が併合した22:00はエコー頂高度が12kmと突出 しており、20分前と比較しても約4kmも高くなって いる。このことは、セルが併合すると発達するという 過去の知見とも整合している。

また,セルBは21:40過ぎから,セルCは22:10 過ぎからいずれも練馬付近で再び発達している。ちょ うどこの時間帯は練馬で短時間強雨となった時間帯 (21:40~23:00)であり,練馬付近で何らかの状況 の変化があったと思われるが,dual解析では良く分 からなかった。

第3図右のセルAの北側にある巨大なセルは他の セルと違い,エコー頂高度が時間の経過とともに低く なっていった(図は省略).

次項では一つのセルに着目し、そのセルの最盛期・ 衰弱期ではどのような気流構造をしていたのかをみて いく.着目するセルは最盛 期と衰弱期が dual 解析で きる領域にあるセル A2と した.なお,発生期に関し てはエコーが弱く,ドップ ラーレーダーで気流構造が よく見えなかったので解析 の対象とはしない.

3.3 セルA2の最盛期と衰弱期の気流構造の違い

3.3.1 セルA2の最盛期(22:01)の構造

22:01および22:31におけるセル A2を線状エコー に直交する方向で切った時のエコー強度および風の鉛 直断面図を第5図に,地上の気温や風の分布図を第6 図に示す.

東京湾からの高温の東風〜東南東風がエコー下の冷 気プールをはい上がるように流入し,激しい上昇流が 発生している様子が見える.また,高度6000m付近 まで降水帯の側面から暖かく湿った気流が供給されて いる様子も見える.上昇流は最大で高度10km付近で 10m/s程度であった.他のセルの上昇流が最大でも 6m/s程度であったことを考えると非常に大きい値で ある.

なお,このような構造は東西の気温傾度が強くなった21:20頃から23:00頃にかけて,dualで見える範 囲のセル(東京都・神奈川県境以北のセル)全てで確 認できた.

3.3.2 セルA2の衰弱期(22:31)の構造

第5図右の下層を見てみると、下降流気味にセル A2に流入しており、ほとんど上昇流が見られない. 高度3km付近から上昇流が見られるが非常に弱く、 最大で高度8km付近で4m/s程度であった.地上 データを見ると、東京都・埼玉県境より北では鹿島灘 からの冷たい東北東風が吹いている寒気移流場となっ ており、東京湾からの暖かい東風が入っていない.こ のため、上昇流を発生させる要因がなくなってしまい セルが衰弱したことが考えられる.このことは、第3 図右のセルAの北側にある巨大なセルのエコー頂高 度が時間の経過とともに低くなっていったことやセル Aが東京都・埼玉県境を越えて以降衰弱していった という事実とも合致する.

4. まとめ

東京都練馬区などに豪雨をもたらした線状エコーに ついて,最盛期を中心に地上データ,ドップラーレー

"天気" 55.9.

ダーおよび dual で解析したところ以下のことが分かった.

- ①線状エコーの中に複数のセルが確認でき、それらが 発生・併合・消滅しながら700 hPa の風に流されて 移動していった。
- ②セルが併合すると、エコー頂高度が併合する20分前 と比較して約4kmも高くなった。
- ③一部のセルは一時的に停滞し、このことが練馬の豪 雨につながった可能性がある.
- ④線状エコーが形をほとんど変えることなく発達し続けたのは、エコー下の冷気プールに東京湾から相対的に暖かい東風が入り続けたことにより持続的に空気塊が上昇させられたためであった。

ただ,東京都・埼玉県境以北のセルは東京湾からの 相対的に暖かい東〜東南東風の流入はなく,鹿島灘か ら相対的に冷たい東北東風が入っていたため上昇流を 発生させる要因がなくなり衰弱していった.

謝辞

空港気象ドップラーレーダーの解析には田中恵信氏 ・鈴木 修氏により気象研究所で開発された「Draft」 を使用しました。また、気象研究所の藤部文昭室長、 瀬古 弘主任研究官および地球環境・海洋部海洋気象 課の市川 寿調査官にはご指導と多くの有益な意見を いただきました。この場を借りてお礼申し上げます。