最新型偏波レーダを用いた降雨量推定精度向上に関する基礎的研究

京都大学工学研究科 学生員 〇竹畑 栄伸

1. 研究の背景と目的 二偏波レーダは、降水粒子の粒 径分布、雨や雪といった降水の種類を判別できる可能性 のある次世代レーダであり、約20年前から利用方法が 研究開発されてきた.わが国でもXバンドを中心として 研究開発が進み¹⁾,現在では国土交通省釈迦岳レーダ(C バンド)で実用化されている²⁾.しかし,開発黎明期で あったために期待以上の精度向上が見られず,業務用大 型レーダとしてはこれ以上広がっていない. その後,海 外ではアメリカ、ヨーロッパを中心にSバンドレーダの 改善・革新が進み、2007年から現業配備が予定されてい る.一方,わが国の現業用と見込まれるCバンドについ ては取り組みが遅れている. そこで本研究では、世界で 4 機しかないCバンド偏波レーダの一つである情報通信 研究機構沖縄亜熱帯計測技術センターで開発され実験運 用されているCOBRAの偏波レーダの情報を用いて、観 測されるパラメータの観測精度について検証し、降雨量 推定精度向上に関する基礎的研究を行う.

2. 偏波パラメータ 落下中の雨滴は横長に扁平し、また粒径が大きくなるに従って扁平する度合いが大きくなる. 二偏波レーダは水平偏波と垂直偏波を用いて、雨滴が扁平している状態を電波の偏波間の強度差や位相の遅れによる差を観測できる. COBRAは水平偏波と垂直偏波によるレーダ反射因子 Z_{HH} , Z_{VV} ならびにその反射因子差 Z_{DR} が観測される. それ以外に、直線偏波抑圧比 L_{DR} ,偏波間相関係数 ρ_{HV} ,偏波間位相差 φ_{DP} とその伝搬方向の距離微分である伝搬位相差変化率 K_{DP} といった新たなパラメータが得られる. Z_{DR} は旧来の偏波レーダでも観測されたが、2つの発信機を用いて取得されるようになり、有意性も旧来より増している.本研究では Z_{HH} , Z_{DR} , K_{DP} を用いる. それぞれ、

$$Z_{\rm HH} = \int D^6 N(D) dD \tag{1}$$

$$Z_{\rm DR} = 10 \log_{10} (Z_{\rm HH} / Z_{\rm VV})$$
 (2)

$$K_{\rm DP} = \frac{\phi_{\rm DP}(r_2) - \phi_{\rm DP}(r_1)}{2(r_2 - r_1)} \simeq 62D_{\rm m} \left(\frac{180}{\lambda}\right) 10^{-3} C_{\rm k} W_{(3)}$$

京都大学防災研究所	正会員	中北	英一
沖縄亜熱帯計測技術センター	正会員	中川	勝広

と表される.ここに、D[mm]は粒径、r[km]はレーダから の距離、 $\lambda[m]$ はレーダ波長、 C_k は周波数による定数、 $W[g/m^3]$ は雲水量である.また $D_m[m]$ は粒径を質量で重み 付けした平均粒径を粒径分布の中心値を表す.ここで、 粒径分布N(D)がガンマ分布に従うとき、

$$N(D) = N_0 D^{\mu} \exp[-\Lambda D]$$
(4)

と表され、 N_0 , μ , Λ で決定される. このとき、 Z_{DR} と D_m は μ , Λ で決まる. 定義より D_m は、

$$D_{\rm m} = \int D^4 N(D) dD / \int D^3 N(D) dD = (4 + \mu) / \Lambda$$
 (5)

と表される.

3. レーダ情報 COBRAでは 10 分のボリュームスキャンが実施されているが,地上雨量推定が目的であるため, 最低仰角である 0.5° 仰角を用いる. *φ*_{DP}はレーダで受信 される信号が激しく変動するため,150mごとにサンプ リングされたデータを一つの単位としてビーム方向に 21 単位(3150m)で移動平均した後に*K*_{DP}を算定し,それ でも所々ノイズが強く残っていたため,*K*_{DP}もビームに 沿って 21 単位の移動平均をとった.次に*Z*_{HH},*Z*_{DR},*K*_{DP} はメッシュの中心から最も近いビームを選択した後,

100mメッシュの

表1 観測期間

値とした.次に空間的広がりについて考慮するため,地上観測

[観測日	観測期間	降雨タイプ
	2004/6/8	$3:00\sim7:00$ 11:00 \sim 18:30	梅雨性降雨
	2004/9/5	$0:00 \sim 8:00$ 13:00 \sim 19:50	台風性降雨

されている地点を中心として 3000×3000mメッシュの空間平均を用いる.表1に示す期間のデータを用いた.

4. 地上雨滴計を用いた解析 地上雨滴計は大宜味大気 観測施設のディスドロメータと 2 次元ビデオディスドロ メータ (2DVD)を用いた. 6月8日は2DVDのデータ, 9月5日はディスドロメータのデータを用いる. ディス ドロメータと 2DVDはともに地上における雨滴粒径分布 を観測することができる機器である. 地上雨滴計のデー タはレーダで観測された瞬間の前後から合計 5 分間のデ ータの平均を用いた. そこで観測された粒径分布*N(D)*か

キーワード 偏波レーダ,降雨量推定,粒径分布,反射因子差,伝搬位相差変化率
 連絡先 〒611-0011 宇治市五ヶ庄 防災研究所 TEL:0774-38-4264



定し, レーダで観測された Z_{HH}, Z_{DR}, K_{DP}と比較する ことで精度検証をする.



6/8

3

図 1, 図 2, 図 3 は全期 間のデータを用いて,縦軸

がレーダで観測された値、横軸にレーダで観測されたと きの地上雨滴計で観測されたN(D)を用いて算定した値を 示している.図1よりZmが精度よく観測されているこ とがわかる.現在,COBRAではZDRの観測の際に校正が 完全にできておらず、オフセットが確認されている.本 研究においても 1.1 オフセットが確認された. 図 2 では その値を考慮した. また, 図 3 でK_{DP}の様子を示す. K_{DP} は少しバイアスがあるが、レーダの観測値とN(D)から算 定した値が対応している様子が伺える.

 Z_{DR} と D_m はともに粒径分布の μ と Λ によって決まる. そ こで9月5日の0:00~8:00における観測粒径分布で $は \mu の 値は 5.5 で あり, 図 4 に 示す. この ときの Z_{DR} ~$ D_m関係を図 5 に示す. 横軸にレーダ観測値Z_{DR}, 縦軸に 雨滴計で観測された粒径分布から算定されたDmを示して おり, 図中の線は粒径分布のµをそれぞれ 0, 5.5, -2 と した時のZDR~Dm関係を示している.ここではZDRのオフ セットを考慮しており、 Z_{DR} は μ が 5.5 の時の Z_{DR} ~ D_m 関 係に一致している様子が確認できる. つまりZorが粒径 分布の特徴を捉えられていると考えられる.

5.降雨強度推定 降雨強度を推定するにあたり、本研 究ではBringi and Chandrasekar³⁾で提案されているCバン

ドにおける	表 2 降雨強度推定式
推定式を	$R(Z_{\rm HH}) = (Z_{\rm HH}/B)^{1/\beta}$ (B=200, $\beta = 1.6$)
	$R(Z_{\rm HH},\xi_{\rm DR}) = cZ_{\rm HH}^{a}\xi_{\rm DR}^{b}$ (a=0.91, b= -2.09, c=0.0058)
用いて解	$R(K_{\rm DP}) = 129(K_{\rm DP}/f)^b$ (b=0.85, f=5.34)
	$R(K_{\text{DP}},\xi_{\text{DR}}) = cK_{\text{DP}}{}^{a}\xi_{\text{DR}}{}^{b}$ (a=0.89, b= -0.72, c=37.9)
竹を行っ	



図6 6月8日11:00~18:30 における降雨強度の推移の比較

た. その推定式を表2に示す. $\xi_{DR}=Z_{HH}/Z_{DR}$, f[GHz]はレ ーダ周波数を表す.地上の雨量値として大宜味大気観測 施設の光学式雨量計を用いた.光学式雨量計は1分ごと の積算雨量を計測できることからレーダで観測された瞬 間の降雨強度と比較した.解析した期間は6月8日の 11:00 から 18:30 までとし、 ZDRは先ほど述べたよう にオフセットを考慮した. その結果を図5に示す. この 結果, R(Z_{HH})とR(Z_{HH}, *ξ*_{DR})を比較すると, 最適化された 定数ではないが、Z_{HH}のみを用いるときに比べ *g*DRを用 いることで強い降雨をより正確に推定できている. さら にKDPによる推定においては 20mm/h以上の強い降雨にお いてZmを用いたときよりもよりよい精度で降雨強度を 推定が可能であることを示している. しかし, 20mm/hよ り弱い降雨においてはあまり精度よく推定ができていな い結果であるが、これはKppの特性として弱い降雨にお いてノイズが混じりやすいことに起因すると考えられる. 以上から、降雨の強弱によって使用するパラメータを使 い分けることで従来のZmmのみを用いたときよりもよい 精度で推定が可能であると考えられる.

6. 結論 Cバンド偏波レーダにおいても、ZDRを用い ることで時々刻々変化する粒径分布の特徴を捉えられる ことを明らかにした.また、降雨量推定するにあたり、 偏波パラメータの特性を活かせばワンパラメータで推定 するより精度向上を見込めることを示せた.

1) 吉野文雄等:二重偏波・ドップラレーダによる降水観 測について, 第 32 回水理講演論文集, pp.383-388, 1988. 2) 松浦直等: 直交二偏波レーダにより観測された雨滴粒 径分布の時空間分布特性,水文水資源学会研究発表会要 旨集, pp.18-19, 1999.

3) Bringi, V. N. and V. Chandrasekar : Polarimetric Doppler Weather Radar, Cambrige Univ. Press, New York, 636 pp, 2001.