〔特集〕複雑地形上の風況予測法

風況予測シミュレータ RIAM-COMPACT の開発

風況精査とリアルタイムシミュレーション

Development of the Local Wind Field Simulator RIAM-COMPACT Wind Field Assessment and Real Time Simulation

*九州大学応用力学研究所 内 田 孝 紀† Takanori UCHIDA *九州大学応用力学研究所 大 屋 裕 二 Yuji OHYA

1. はじめに

日本国内の地勢は欧米とは著しく異なり,平坦な地形は少なく,多様性に富む複雑地形がほとんどである.こうした状況において,風力タービン設置のための風況精査(適地選定)や,大型ウィンドファーム建設後の局所風況場のリアルタイムシミュレーション(日々の発電量予測)を高精度に数値予測するためには,流れの衝突,剥離,再付着,逆流などの風に対する地形効果を再現することが極めて重要である.

現在,我々は数百mから数(十)km程度までの 局所域スケールに的を絞り,RIAM-COMPACT (Research Institute for Applied Mechanics, Kyushu University, Computational Prediction of Airflow over Complex Terrain) かと称する風況 予測シミュレータを開発している.2章ではこの RIAM-COMPACT の特長を,3章では2次元尾 根モデルと実地形モデルを対象にした RIAM-COMPACT の予測精度の検証を,4章では局所風 況場のリアルタイムシミュレーションを目的と し,数(十)km以上の広域スケール(メソスケー ル)を対象とした地域気象モデルCSU-RAMS (<u>C</u>olorado <u>S</u>tate <u>U</u>niversity, <u>R</u>egional <u>A</u>tmospheric <u>M</u>odeling <u>S</u>ystem)³) との接続法を,5章ではRIAM-COMPACT の実用化へ向けた検討として,計算機性能(小規模スカラー並列計算機)の最新の知見を報告する.

2. RIAM-COMPACT の特長

我々が開発を進めている風況予測シミュレータ RIAM-COMPACT は(有限)差分法に基づいた FORTRAN プログラムである.主な特長を以下に示す.詳細な内容については,文献^{1,2)}を参照 していただきたい.

1)国土地理院などの標高数値データに基づいて 複雑地形を再現する際,計算機メモリなどの ハード面と,対象とする地域に含まれる地形 起伏などに応じて以下に示す二つの格子系 (座標系)を適宜選択することが可能である. 一つは,直交座標系のスタガード格子であり, 地形の傾斜角度が極端に大きい場合や,計算 機メモリなどが十分でない場合に有効である.ここでは,実地形の起伏形状に関係なく 直線的な座標系を設定し,実地形は計算格子 の集合体で階段状に近似される.もう一つは, 一般曲線座標系のコロケート格子である.こ れは変換の測度(metric)などの記憶容量が必 要であるが,地形近傍の風況特性を高精度に

^{* 〒816-8580} 春日市春日公園 6-1

[†]E-mail: takanori@riam.kyushu-u.ac.jp

数値予測する際には非常に有効である.

- 2)複雑地形上の非定常な高レイノルズ数複雑乱 流場を計算対象とするため,LES(Large-Eddy Simulation)と呼ばれる乱流モデルを採 用している。
- 3)安定時,中立時,不安定時などの種々の大気 安定度を考慮した風況予測が可能である.
- 4) one-way nesting に基づいた2重ネスティン グシステムを導入することにより,多段階的 に解像度を上げた同時並行計算が可能であ る
- 5)計算領域の上流側にドライバ部を設定し、そこで非定常流体シミュレーションを行い、ここで得られた乱流場(変動風)を流入気流条件として用いることが可能である.すなわち、より現実に近い状況(複雑地形が大気乱流境界層に完全に埋没した状態)を模擬した計算が可能である.
- 6)安定時,中立時,不安定時などの種々の大気 安定度の下で得られた風況場に基づき,大気 汚染物質などのスカラー濃度の拡散場シミュ レーションが可能である.

3. 風況精査

ここでは,2次元尾根モデルと実地形モデルを対象にした RIAM-COMPACT による計算結果を示す.計算結果は,逆流と順流が検知可能な SFP (Split-Film Probe)を用いた風洞実験4)の結果と比較し,RIAM-COMPACT の予測精度について述べる.但し,本報で示す結果は,実際の自然風を対象にしたものではなく,流入気流の乱れや地表面粗度などを伴わない単純化・理想化された状況の下での予測精度(風に対する地形効果)の検証結果である.

3.1 2次元尾根モデルの場合

本研究の風洞実験は,九州大学応用力学研究所の温度成層風洞を用いて行った.但し,気流の安定度は中立状態とする.この風洞は開放型の吸い込み式で長さ13.5 m×幅1.5 m×高さ1.2 mの測

定胴を有する.風速範囲は 0.5 ~ 2.0 m/s であり,主流風速を 1.0 m/s に設定した際の乱れ強さの分布は 0.4 % 程度である.2 次元尾根モデルへの近寄り流れとして一様流入条件を課すため,以下に示す二つの工夫を施した.一つは,風洞の上流側床面に高さ 11.5 cm の台座を置き,この上に 2 次元尾根モデルを設置した.これは風洞床面に発達する地面境界層の影響を受けないようにするためである.もう一つは,先端に僅かな傾斜を付けた10 cm のアルミ板をモデル前縁から設置し,そこからの流れの剥離を抑制した.本研究で使用した2 次元尾根モデルの断面は以下の式で記述されるコサイン形状である.

$$z(x) = 0.5h \times \{1 + \cos(\pi x/a)\}\$$
 (1)

2次元尾根モデルは厚さ 0.2, 0.35 mm のプラス チック板とダウ化工㈱のウッドラックを用いて自 主制作した.モデル高さhは10cmとし,実大気 スケールの約 1/2000 を想定している .(1)式にお ける地形形状パラメータは a = 2h(= 20 cm)とし, 急峻な傾斜角度を有する2次元尾根モデルを対象 とする. モデルの主流方向にx軸を, 主流直交方 向(スパン方向)にy軸を,鉛直方向にz軸を設 定する. モデルの y 軸方向の長さは L 9h(=91 cm)である. モデル高さ h と風洞高さ $H = 1.2 \, \text{m}$ とのブロッケージ比は $H/h = 12 \, \text{であ}$ リ,対応する閉塞率(=h/H×100)は8.3%であ る. なお,毛足の長さ $z_r = 5 \text{ mm}(z_r/h = 0.05)$ の人工芝をモデル表面とその下流地面上に添付 し,気流性状に対する地表面粗度の影響について も検討を行った、この結果は省略する、モデルの 設置に関して,y方向に2次元的な流れ場を再現 するため,モデルの両端に端板として上流側の角 部をとった透明のアクリル(可視化用)と黒色で 塗装したベニヤ板を設置した、気流計測は逆流と 順流が検知可能な SFP を用いた . SFP には日本 カノマックス(株) のモデル 1288 (ストレート型)を 用い,併せて同社の熱線流速計(1010 CTA ユニ ット,1013 リニヤライザ)を使用した.SFP のセ ンサー部を**図**1に示す.SFP は細い石英ロッドの

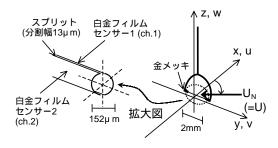


図1 SFP のセンサー部

表面に蒸着させた白金フィルムに 2 本のスプリット(分割線)をひき、2 枚の半円筒形熱膜を形成させたものである。センサー部は直径 $152~\mu m$,有効受感部長さ 2~mm,分割線の幅約 $13~\mu m$ である。

本研究では,SFP の分割面がz 軸と平行になるようにモデルの上方から挿入し,鉛直方向(z)にトラバースしながら主流方向(x)の速度成分(u)のみを測定した.SFP では,スカラー風速 U_N と風向角度 の較正が必要になる. U_N はそれぞれのフィルムセンサー 1,2 の出力電圧 E_1 , E_2 の和から, は E_1 , E_2 の差から求める. U_N とが分かれば,u は(2)式から求めることができる.なお,校正定数の算出にはスタットソフトジャパン(x)の統計解析ソフト STATISTICA および(x)とューリンクスのグラフ作成ソフト Kaleida Graphを用いた.

$$u = U_n \cdot \cos \theta \tag{2}$$

電圧値の時系列データはオフセット電圧(シフト電圧)2.5 V, アンプ(ゲイン)1倍, カットオフ周波数 200 Hz のローパスフィルターの処理を行い, A/D 変換ボードを介してサンプリング周波数 500 Hz でパーソナルコンピュータに取り込む. 一連のデータ収集には,カノープス㈱の DSS for Windows を用いた. これはカノープス製の A/D 変換ボード「ADXM-98 シリーズ」を利用し, Windows 上でアナログ信号をデジタル信号として取り込むためのアプリケーションである. 電圧値の時系列データは学内 LAN でワークステーションに転送し,そこで速度成分(u)に変換して平均速度プロファイルと乱れ強さの鉛直分布を求め

る.各測定点におけるデータ数は 50,000 個で 100 s のサンプリング時間(平均時間)である.一様流入風速は U=1.5 m/s とし,モデルへの風向角度は 0 度である.モデル高さ h=10 cmに基づいたレイノルズ数 Re(=Uh/v) は約 10^4 である.なお,気流風速のモニターや SFP の較正に必要な風速の基準値の測定には,超音波流速計(カイジョー DA-600,TR-90AX 型プローブ)を使用した.

数値計算法に関して,本研究では一般曲線座標 系のコロケート格子に基づいた RIAM-COMPACT を用い、2次元尾根モデルを過ぎる流 れの数値シミュレーションを風洞実験と同一条件 で行った.数値計算法の詳細は文献 1,2)を参照し て頂きた1. 計算領域は主流方向(x), 主流直交 (スパン)方向(y),鉛直方向(z)に40h(±20h)× 9 h x 10 h の空間領域を有し,風洞実験とほぼ同 じである.ここで,hはモデルの高さである.格 子点数はx,y,z方向に $260 \times 91 \times 71$ 点である. 格子分割に関して, x 方向の格子幅は不等間隔に (0.04~1)h, v 方向の格子幅は等間隔に 0.1 h, z 方向の格子幅は不等間隔に(3.5×10⁻³ ~ 0.5)hで ある.初期条件には,2次元DNS(Direct Numerical Simulation)の結果 (x-z 断面,無次元 時間 t = 100)を y 方向に一様に与えた.速度の境 界条件に関して,流入境界面は一様流入条件,側 方境界面と上部境界面は滑り条件,流出境界面は 対流型流出条件とする.地面は風洞実験と同じ条 件を課すため,流入境界面から17hまでは滑り 条件とし,それより下流にのみ粘着条件を課した. レイノルズ数は風洞実験と同様,モデル高さ h と 一様流入風速 U に基づき, $Re(=Uh/v)=10^4$ と した.時間刻みは $\Delta t = 2 \times 10^{-3} h/U$ とした.

2次元尾根モデルまわりの風況パターン(瞬間場)の比較を**図**2に示す.風洞実験では,スモークワイヤー法により流れ場の可視化を行った.この方法では以下のように流れ場を可視化する.モデルのすぐ上流で高さレベルを変えて数本のワイヤー(0.3 mmの二クロム線)を平行に配線する.これに流動パラフィンとアルミ粉を混ぜたものを



Flow (a) 風洞実験, スモークワイヤー法

(b) RIAM-COMPACTによる数値シミュレーション、 パッシブ粒子追跡法

図2 2 次元尾根モデルまわりの風況パターンの比較, 瞬間場,スパン中央断面(y=0)

塗り,ワイヤーに通電して加熱し,気化した煙で 流れ場を可視化する. 照明装置としてスリットを 付けた 1 kW のスライドプロジェクター(燃)理化 学マスターの HILUX-HR)を風洞上部に3~4 台設置し,これからの光でモデルのスパン中央断 面(v=0)を可視化した.カメラによる撮影は標 準レンズを用い, 絞りは1.2 でシャッタースピー ド(露出時間)は1/125 s とした. 風速は1.5 m/s で,気流計測と同じ条件である.特にモデルの頂 部付近で剥離した境界層(剥離せん断層)の挙動 に注目するため、煙がモデル表面近くを流れるよ うにワイヤー高さを調節した.一方,数値シミュ レーションでは,パッシブ粒子追跡法により流れ 場の可視化を行った、粒子の放出間隔(無次元時 間)は $\Delta t = 0.1$ で合計 100 コマ(無次元時間 $t = 200 \sim 210$)のデータから成る.数値シミュレー ションおよび風洞実験ともに定性的な流れの挙動 は非常に類似している. すなわち, 流れはモデル の頂部付近で剥離し,剥離したせん断層は孤立し た渦に巻き上がっている(数値シミュレーション の結果**図** 2(b)の矢印を参照). これらの孤立し た渦は次々に合体して剥離バブルを形成し,ここ から大規模渦(横渦)が放出されて流下している. 結果として、モデル背後の流れは複雑乱流場を呈 している.

数値シミュレーションに関して,時間および主流直交方向(y)の空間平均を行った流れ場に対して描いた流線図を \mathbf{Z} 3に示す.ここで,時間平均は無次元時間 t=200~300 で行った.モデルの背後には渦領域が形成されている.その中心は,モデルの頂部から約4h下流に位置する.渦領域の大きさ,つまり,モデルの頂部付近から剥離したせん断層が下流側地面上に再付着する位置はモデルの頂部から約8hである.

図3に示す a ~ k の計 11 点で主流方向(x)の 平均速度プロファイル($U = \langle u \rangle$)と乱れ強さ ($\sigma_u = \langle u^2 \rangle^{1/2}$)を評価し, RIAM-COMPACT に よる数値シミュレーションと SFP による風洞実 験の比較を行った.その結果を図4(平均速度プ ロファイル), 図 5(乱れ強さ)に示す.ここでは, 紙面の都合上,幾つかの代表点のみを示す.実線 が数値シミュレーションであり、シンボルが風洞 実験である.また,記号<>に関して,風洞実験 では時間平均を示し、数値シミュレーションでは 時間平均(無次元時間 t = 200~300) および主流直 交方向(v)の空間平均を意味する.変動成分は u'=u-<u> で定義される.数値シミュレーショ ンおよび風洞実験ともに,横軸は各地点における 上空風速 U_{ref} で,縦軸はモデルの高さ h で正規化 した.なお,縦軸の z^* はモデル表面からの高さを 示す. 図4,図5ともにRIAM-COMPACTによ る数値シミュレーションと風洞実験は極めて良好 な一致を得た.

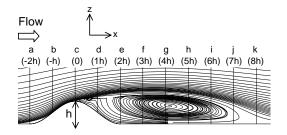


図3 時間平均および主流直交方向(y)の空間平均を 行った流れ場に対する流線図, $t=200\sim300$

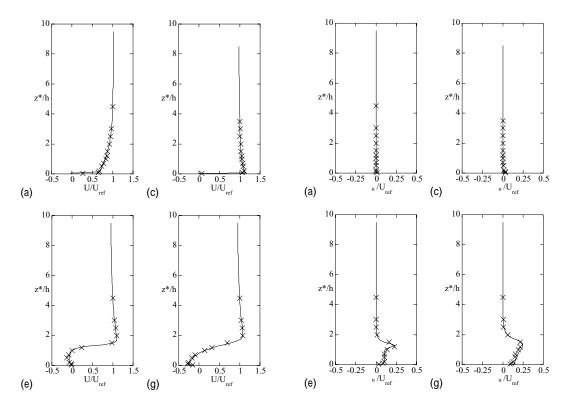


図 4 主流方向(x)の平均速度プロファイル(U/U_{ref}) の比較,実線: RIAM-COMPACT による数値シミュレーション,シンボル: SFP による風洞実験

図5 主流方向(x)の乱れ強さ(σ_u/U_{ref})の鉛直分布の比較,実線:RIAM-COMPACT による数値シミュレーション,シンボル:SFP による風洞実験

3.2 実地形モデルの場合

次に,実地形モデル上の風況場を対象に行ったRIAM-COMPACT の予測精度の検証結果について示す.対象領域は**図**6に示す野間岬である.野間岬は鹿児島県南西部の笠沙(かささ)町に位置し,岬の西側には傾斜角度30度を越える急峻な崖状地形が広がる典型的な複雑地形である.最大標高は143mであり,ここには九州電力の風力発電施設が建設され,実証試験が行われている(**図**7を参照).

風洞実験では,約1/2500の野間岬の地形模型(最大模型高さ約6cm)を㈱アルテの3mm厚の発砲スチロール(イレパネ材料)と㈱カンペハピオの変成シリコーンを用いて自主制作した.気流計測は,先と同様,一様流入条件の下でSFPを用いて行った.北風を対象とし,図7に示す実際

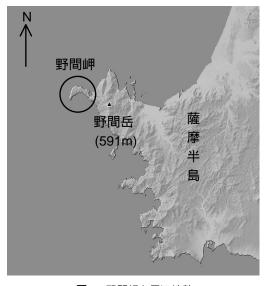


図6 野間岬と周辺地勢

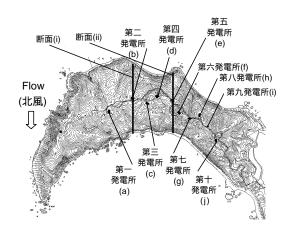


図7 野間岬における風力タービン設置位置 (風洞実験における気流計測位置)

の風力タービン設置位置(計 10 箇所)で主流方向 (x)の速度成分(u)の計測を行った.実験条件などは先の 2 次元尾根モデルを対象にした場合と同様である.ここで,一様流入風速 $U=1.5~\mathrm{m/s}$ と,最大模型高さ $h=6~\mathrm{cm}$ に基づいたレイノルズ数 Re(=Uh/v)は約 6×10^3 である.

数値計算に関して,計算領域は実スケールで主 流方向(x), 主流直交方向(y), 鉛直方向(z)に 12(±6)km×12(±6)km×1.43km の空間を有す る.実地形の形状は北海道地図㈱の 10 m 高分解 能デジタル標高データ DEM(Digital Elevation Model, GISMAP Terrain シリーズ) に基づいて作 成し,鉛直方向は地表面付近において密になるよ うに不等間隔($\Delta z = 0.5 \sim 143 \,\mathrm{m}$)の格子分割とし た.格子点数はx,y,z方向に251×271×81点 である.最大地形高さ h(=143 m)と一様流入風 速Uに基づいたレイノルズ数に関しては,Re $(=Uh/v)=6\times10^3$ (風洞実験と同じ), 10^4 を設 定した.両者の計算結果はほとんど同じであった ので,ここでは $Re = 10^4$ の計算結果のみを示す. 時間刻みは $\Delta t = 5 \times 10^{-4} h/U$ とした. その他の 境界条件や計算パラメータなどは先の2次元尾根 モデルを対象にした場合と同様である.

瞬間場(無次元時間 t = 100)に関して,野間岬上の速度ベクトル図を図8に示す.両者ともに,図中の実線は野間岬の輪郭を示している.また,

速度ベクトルのスケールは同じであり,主流方向 (x)に 7 点,主流直交方向 (y)に 5 点おきに表示している.野間岬上では流れは局所的に増速している.これについては後述する.一方下流側では,流れの剥離やそれに起因した逆流域が明確に観察される.

無次元時間 $t = 100 \sim 200$ で時間平均した流れ場に関して,図7に示す実線(断面(i)および断面

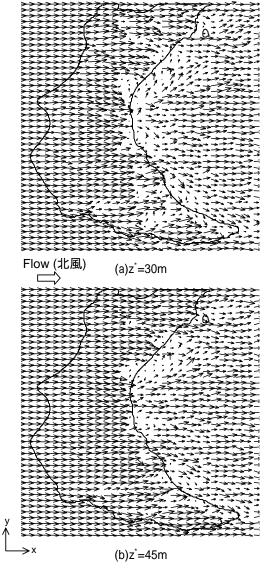


図8 瞬間場(*t*=100)に対する速度ベクトル図, 水平断面,図中の実線は野間岬の輪郭を示す.

1.5

1.5

 $0.5 U/U_{ref}^{1}$

0.5

U/U

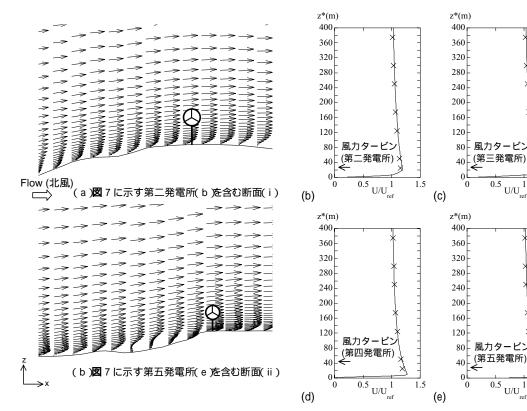


図 9 時間平均場(t=100~200)に対する 速度ベクトル図,鉛直断面

(ii))を含む鉛直断面内の速度ベクトル図を図9 に示す.ここで,図中には風力タービンの位置を 表示している.また,両者の速度ベクトルのスケ ールは異なり,主流方向(x)および鉛直方向(z)に数点おきに表示している.両者ともに風力ター ビン高さにおいて風速の減少は見られず,適切な 場所に設置されていることが分かる.

図7に示す風力タービン設置位置(a~jの計 10 点) で主流方向(x) の平均速度プロファイル $(U = \langle u \rangle)$ を評価し、RIAM-COMPACT による 数値シミュレーションと SFP による風洞実験の 比較を行った、その結果を図10に示す、ここで は,紙面の都合上,幾つかの代表点のみを示す. 実線が数値シミュレーションであり、シンボルが 風洞実験である.また記号 < > は,風洞実験およ び数値シミュレーションともに時間平均を意味す る.数値シミュレーションでは,無次元時間

図 10 主流方向(x)の平均速度プロファイル(U/U_{ref}) の比較,実線:RIAM-COMPACTによる数値シ ミュレーション,シンボル:SFPによる風洞実験

t = 100~200 の時間平均である.数値シミュレー ションおよび風洞実験ともに,横軸は各地点にお ける上空風速 U_{ref} で正規化した. 縦軸は地形表面 からの高さスケール z^* (m)で表示している.ま た図中には,風力タービンのハブ中心高さを示し ている. RIAM-COMPACT による数値シミュレ ーションと風洞実験は全高さレベルにおいて極め て良好な一致を示している.特に,風力タービン のハブ中心高さ付近では,数値シミュレーション および風洞実験ともに風が局所的に増速している のが分かる.

4. 地域気象モデル CSU-RAMS との接続による リアルタイムシミュレーション

我々は局所風況場のリアルタイムシミュレーシ ョンを目的とし,数(十)km以上の広域スケール, いわゆる,メソスケールを対象とした地域気象モデル CSU-RAMS(Colorado State University, Regional Atmospheric Modeling System)³) と, 風況予測シミュレータ RIAM-COMPACT との接続法を検討している.ここでは,その手法と適用例を紹介する.

CSU-RAMS は Pielke らにより開発され, 広域 スケール(メソスケール)の大気環境予測シミュ レーションを目的とした気象モデルである. 支配 方程式は圧縮性の非静力学方程式系から構成され ている. CSU-RAMS の大きな特徴として以下の ことが挙げられる. CSU-RAMS では様々な種類 のオプションが用意されており,各ユーザが目的 に応じて容易に設定と変更が可能である. 本研究 では, v.4.3.0 を用い, 雲や降水過程は考慮せず, 気流場のみの再現計算を行った.種々のオプショ ンのうち,特に以下に示す二つのオプションを有 効に利用することとした.一つは,総観規模の気 象場を計算に反映させるため,4次元データ同化 手法(FDDA, Four-Dimensional Data Assimilation)を用い, 気象庁の GPV(Grid Point Value) データを計算に取り入れる.本研究では,メソス ケールスペクトルモデル MSM(Mesoscale Spectral Model)のデータを用いる.もう一つは, 2重ネスティングシステム(two-way nesting)を 導入し, 広域から局所域へスケールを段階的に絞 り込む.

本研究では,九州大学新キャンパス移転地上(図11(b)に黒色で塗りつぶした地域)の風況場を対象とする.移転地は福岡市西区の元岡・桑原地区(糸島半島中央東寄り)に位置し,周辺地勢の特徴として西側に244mの火山,南西に365mの可也山が位置している(図14を参照).この目的に対し,全体で三段階の計算領域を設定して計算を行う.ここでは便宜上,空間スケールの大きい順にグリッド1,グリッド2,グリッド3と呼ぶこととする.CSU-RAMSでは4次元データ同化手法を導入し,2重ネスティングシステムにより同時かつ双方向的にデータをやり取りしながらグリッド1,グリッド2の計算を行う.グリッド

2の計算結果から,移転地周辺の卓越風向や速度の鉛直プロファイルなどの気流特性を抽出し,これに基づいてグリッド3を設定し,一般曲線座標系のコロケート格子に基づいたRIAM-COMPACTにより計算を行う.

CSU-RAMS の計算領域(グリッド1,グリッド2)を図11に示す.グリッド1は総観規模の気象場を計算に反映させるため,北部九州を含む領域を設定する.グリッド2は糸島半島と脊振山地を含む領域である.グリッド1,グリッド2における計算パラメータなどを表1に示す.ここで,鉛直方向のメッシュ分割については,グリッド1,グリッド2ともに同じとし,上方に向かって1.15倍の刻みで増加させた.最小メッシュ幅は100m,最大メッシュ幅は1,000mである.計算は2002年7月1日(JST9時)の48時間について行った.ここで,最初の24時

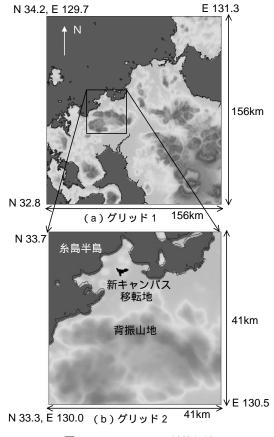


図 11 CSU-RAMSの計算領域

表1 CSU-RAMSにおける計算パラメータなど	表 1	CSU-RA	MSにおけ	る計算パ=	ラメータなど
--------------------------	-----	--------	-------	-------	--------

	グリッド1	グリッド2	
水平方向の メッシュ数	40 × 40	42 × 42	
水平格子の 解像度(m)	4000	1000	
鉛直方向の メッシュ数	23 (1点目は地中)	23 (1点目は地中)	
鉛直格子の 解像度(m)	48.25 ~ 11008	48.25 ~ 11008	
時間刻み(s)	30	15	

間は CSU-RAMS のならし計算である. モデルの 初期値と連続的な同化(ナッジング)のための境 界値は,気象庁の数値予報 GPV データの一つで あるメソスケールスペクトルモデル(MSM)から 事前に作成した、本研究では、6時間おきに4次 元的(時間1次元+空間3次元)に同化させて計 算を行った.MSM データは日本付近を対象とし ており,空間解像度は経度方向と緯度方向に 0.25 度× 0.2 度(約 10 km)である.格子系は等緯度等 経度である.これは,水平分解能約60kmの全球 スペクトルモデル(GSM, Global Spectral Model) や,東アジア域を対象とした水平分解能約20km の領域スペクトルモデル(RSM, Regional Spectral Model)と比較して最も解像度が高い. MSM データセットは国内 2 進格子点通報式であ リ, 気象業務支援センターから一日4回(00UTC, 06UTC, 12UTC, 18UTC) 提供される. それぞ れの時間から3時間おきに18時間の予報値が格 納されている.本研究では,初期値のみを使用し た. 気圧面(P面)は,975,950,925,900,850, 800 , 700 , 500 , 400 , 300 , 250 , 200 , 150 , 100 hpa(高度約 300 m~15 km) の合計 14 層から 成り、各気圧面においてジオポテンシャル高度、 水平風の東西成分,水平風の南北成分,気温,相 対湿度などのデータが保存されている.

本研究では,RIAM-COMPACT へ接続する時間を2002年7月2日(JST9時)に設定した. CSU-RAMS のグリッド2について,7月2日(JST9時)における水平断面内の気流場(流線図)

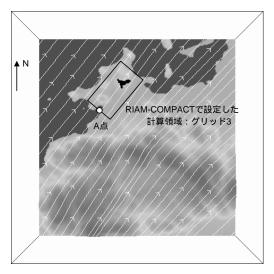


図 12 CSU-RAMSにおける計算結果, グリッド 2,流線図,7月2日(JST 9時), 水平断面,高度1,300m

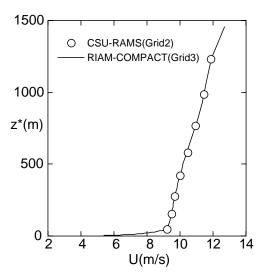


図 13 RIAM-COMPACTで用いた 流入気流プロファイル

を図 12 に示す.ここで,高度は 1,300 m である.この図から移転地(図中に黒色で塗りつぶした地域)の上空ではほぼ南西の風が吹いていることが分かる.この結果から,RIAM-COMPACT の計算領域(図 12 に黒線で表示,グリッド 3) を設定し,図 12 の A 点において気流プロファイルを抽出し,これを RIAM-COMPACT の流入気流条件として与えた(図 13 を参照).これはグリッド 3

の流入境界面に相当するグリッド2の計算結果において,有意な違いが見られなかったためである. 図 13 において,シンボルが CSU-RAMS(グリッド2)の計算結果である.実線で示す RIAM-COMPACT の鉛直方向の格子点上の値については,CSU-RAMS(グリッド2)の計算結果に基づいて,最下層点の48(m)より上方では多項式近似で,それ以下では対数近似で内挿した.

本研究では,一般曲線座標系のコロケート格子 に基づいた RIAM-COMPACT を用い, 移転地上 の局地風況場予測を行った、上述したように、 CSU-RAMS(グリッド2)の計算結果から,本研 究で対象とした 2002 年 7 月 2 日 (JST 9 時)には, 移転地上空で南西の風が卓越していることが示さ れた.この結果に基づき, RIAM-COMPACT の 計算領域(グリッド3)を設定した. RIAM-COMPACT の計算領域であるグリッド 3(図 12 の黒線領域の拡大図)を図 14 に示す.ここで,移 転地の周辺地勢から,ほぼ上流側に位置する可也 山(365 m)の影響が予想された. そこで, これを 含めた領域を設定することとした.計算領域は実 スケールで主流方向(x), 主流直交方向(y), 鉛 直方向(z)に 9.5 km×5.5 km×1.46 km の空間を 有する.実地形の形状は国土地理院の50 m 標高 数値データを基に作成した.格子点数はx,y,z方向に 191×111×51 点である. 水平方向は等間 隔 ($\Delta x = \Delta y = 50 \,\mathrm{m}$) の分解能,鉛直方向は地形 表面付近で密になるように不等間隔($\Delta z = 1.3$ ~ 219 m) とした.速度の流入条件に関しては, 図 13 に示す気流プロファイルを与えた、その他の速 度の境界条件は,側方境界面と上部境界面は滑り 条件,流出境界面は対流型流出条件とした.地面 境界条件は,対数則に基づく人工的境界条件は用 いず, 粘着条件を課した.計算のレイノルズ数は, 可也山(365 m)を高さの代表スケール h とし,流 入境界面での高さhにおける風速 U_{ref} を用いて $Re(=Uh/v)=10^4$ とした.時間刻みは $\Delta t=2$ × $10^{-3}h/U_{ref}$ とした.計算パラメータについて実ス ケールとの対応を考察すると,無次元時間100の 計算は数時間の時間積分に対応する. 図 14 に示

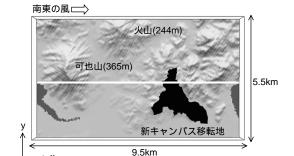


図 14 RIAM-COMPACTにおける計算領域, グリッド3, **図** 12 の黒線領域の拡大図

□ Flow (南東の風)



図 15 RIAM-COMPACTの計算結果, **図** 14 の白色の実線を含む鉛直断面内の パッシブ粒子追跡法の結果, グリッド3

す白色の実線を含む鉛直断面内のパッシブ粒子追跡法の結果を**図**15に示す.地表面近傍で流れの剥離や逆流など,風に対する地形効果が明確に再現されている.

5. RIAM-COMPACT の実用化へ向けた検討

現在,我々は小規模なスカラー並列計算機を用いたRIAM-COMPACTの実用化について検討している。一つは,32 bitプロセッサのIntel Pentium 4 搭載の PC をギガビット・イーサーネット(Intel PRO/1000MT)で接続した分散メモリ方式の SCore 型 PC クラスタ(SCore-D 5.4.0)である。ここでは,MPI(Message Passing Interface)を利用した並列計算(MPICH-SCore 1.2.4)を行う。もう一つは,最速の64 bit プロセッサの Intel Itanium2を4 CPU 搭載した共有メモリ方式のSMP(Symmetric Multi Processor)機である。ここでは,自動並列化オプションを利用して計算を行う。SCore 型 PC クラスタおよび SMP 機では,両者ともに Intel Fortran コンパイラ(v.7.0 or v.7.1)を使用する。本研究で検討した小規模スカラー並

列計算機のスペックなどを**表** 2 に示す.また, SCore 型 PC クラスタの概観を**写真** 1 に示す.

ここでは,一般曲線座標系のコロケート格子に基づいた RIAM-COMPACT を用い,急峻な孤立峰を過ぎる流れ場(図 16 を参照)の数値シミュレーションを同一条件で行った結果について示す.格子点数はx,y,z方向に $81 \times 61 \times 51$ 点(約 25 万点)である.レイノルズ数は孤立峰の高さhと一様流入風速Uに基づいてRe(=Uh/V)=104で

表 2 小規模スカラー並列計算機のスペック

開発コード名	ノースウッド (第二世代)	
	, , ,	
クロック周波数	2.8GHz	
キャッシュサイズ	Level 1 : 12KB+8KB (オンダイ)	
	Level 2 : 512KB (オンダイ)	
FSB	533MHz (バンド幅:3.2GB/s)	
メインメモリ	RDRAM 1GB	
製造プロセス	0.13 µ m	
備考	32Bits CPU (IA-32) ,1-Way	
	ハイパー・スレッディング・	
	テクノロジー	

(a) SCore型PCクラスタ, Intel Pentium4

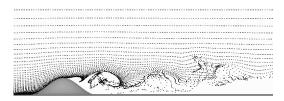
開発コード名	マディソン	
	(第三世代)	
クロック周波数	1.5GHz	
キャッシュサイズ	Level 1 : 32KB (オンダイ)	
	Level 2 : 256KB(オンダイ)	
	Level 3 : 6MB(オンダイ)	
FSB	400MHz (バンド幅:6.4GB/s)	
メインメモリ	DDR200 SDRAM 16GB	
製造プロセス	0.13 μ m	
備考	64Bits CPU(IA-64) ,4-Way	
	ハイパー・スレッディング・	
	テクノロジー	

(b) SMP機, Intel Itanium2

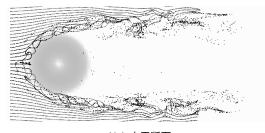
写真1 SCore 型 PC クラスタの概観写真



ある.時間刻みは $\Delta t = 2 \times 10^{-3} h/U$ である.同一条件の下で CPU 時間を比較するため,孤立峰周辺の流れ場が十分に発達した無次元時間 t=100 の計算結果を入力データとし, $t=100 \sim 110$ における計算(5,000 ステップの時間積分)を各計算機で実施した.各スカラー並列計算機におけるCPU 時間の比較を表 3 に示す.ここでは,分散メモリ方式のベクトル並列型スーパーコンピュータ VPP 5000/2 (富士通(株),最大浮動小数点演算性能 9.6 GFLOPS,主記憶容量 1.5 GB)の 1 PEを用いたベクトル逐次計算の結果を CPU 時間の比較基準とした.すなわち,他の機種の CPU 時間については,VPP 5000 の計算結果との比(=各計算機の CPU 時間/VPP 5000 のベクトル逐次計



(a)鉛直断面



(b)水平断面

図16 RIAM-COMPACTによる急峻な孤立峰 を過ぎる流れ場の計算結果,パッシブ 粒子追跡法

表3 スーパーコンピュータVPP5000/2の1PEを用いたベクトル逐次計算に対するCPU時間の比

	1CPU	2CPU	4CPU
SCore型PCクラスタ (4ノード4CPU) MPIによる並列計算	4.14	2.62	1.61
SMP機 (4CPU) 自動並列化オプション を利用した並列計算	2.87	1.72	1.14

算の CPU 時間)として表示した、両機種ともに、4 CPU を用いた場合の実行性能はスーパーコンピュータとほぼ同程度である、特に、高性能な小規模SMP機の登場と自動並列化オプションの利用は、非常に有効であることが明らかになった、今後、計算機性能の向上は確実であり、RIAM-COMPACT の実用化はすぐ目前である。

6. おわりに

数百mから数(十)km程度の局所域スケールの 風況場解析を対象に開発した,精緻な風況シミュ レータ RIAM-COMPACT の特長とその適用例を 示した.RIAM-COMPACT では,急峻な複雑地 形に起因した様々な風況パターン(流れの衝突, 剥離,再付着,逆流など)が精度良く再現され, その有効性が示された.今後は,RIAM-COMPACT のさらなる高精度化を継続して行う とともに,実用化へ向けた検討を行う予定である.

謝辞

本報をまとめるにあたり,九州電力(株)には,野間岬ウィンドパークの資料をご提供頂いた.(有)流

体物理研究所の田辺正孝氏には,SCore型PCクラスタを導入していただいた.富士通(株)の上野潤一郎氏には,SCore型PCクラスタ上におけるMPI計算に関して多くの助言を頂いた.(株)エッチ・アイ・ティーの内田盛久氏,吉田雅彦氏には,SMP機のテスト環境(Open-SCC)をご提供頂いた.ここに記して感謝の意を表します.

参考文献

- 1) 内田孝紀, 大屋裕二: ネストグリッドを用いた複雑地形上の風況予測シミュレーション, 日本風工学会誌 第92号 (2002) 135-144.
- 2) T. Uchida, Y. Ohya: Large-eddy simulation of turbulent airflow over complex terrain, J. Wind Eng. Ind. Aerodyn. 91 (2003) 219-229.
- Pielke et al.: A comprehensive meteorological modeling system - RAMS, Meteor. Atmos. Phys. 49 (1992) 69-91.
- 4) 内田孝紀,杉谷賢一郎,大屋裕二:一様流中の2 次元崖状地形まわりの気流性状に関する実験的研究,日本風工学会誌 第95号 (2003) 233-244.