3次元孤立峰上の大気中 CO2輸送の LES

飯塚 悟・近藤裕昭(産業技術総合研究所・環境管理技術研究部門)

1. 序

筆者らは現在、地形や森林生態系が大きく影響する地表 付近の CO₂輸送過程を詳細に解明するための数値モデル をLES をベースとして開発を進めている。既報^{1),2)}は本モ デル開発の一環であり、2次元山岳地形上の CO₂輸送を対 象として、大気が中立の場合と不安定の場合の解析を行い、 大気安定度の違いが流れ場や CO₂ 濃度場に及ぼす影響に ついて検討した。本研究では、地形形状を変化させて 3 次元孤立峰上の CO₂輸送を対象とし、既報^{1),2)}と同様、中 立時と不安定時の2種類の解析を行い、大気安定度や地形 形状の違いが及ぼす影響について検討する。

2. 計算概要

2.1 計算対象

余弦の2乗の断面形状を持つ3次元孤立峰上のCO₂輸送を対象。孤立峰の形状はIshiharaらの風洞実験(流れ場のみを測定)³⁾で用いられた地形モデルと同じ。孤立峰を含む地表面の鉛直座標x₃は次式で与えられる。

$$\mathbf{x}_{3} = \begin{cases} H\cos^{2}\left(\pi \cdot \sqrt{\mathbf{x}_{1}^{2} + \mathbf{x}_{2}^{2}} / L\right) & \sqrt{\mathbf{x}_{1}^{2} + \mathbf{x}_{2}^{2}} \le L/2 \\ 0 & \sqrt{\mathbf{x}_{1}^{2} + \mathbf{x}_{2}^{2}} > L/2 \end{cases}$$
(1)

ここで、 x_1 、 x_2 はそれぞれ主流方向、主流横断方向の座標 (孤立峰中心軸位置が $x_1=x_2=0$)、H は孤立峰高さ、L は孤 立峰底面長さである。尚、L=5H とした。孤立峰を含む地 表面全体は高さ5m程度の樹木に覆われている状況を想定 し、これらの樹木は CO₂ 吸収源として機能するものとし た。樹木による CO₂ 吸収量は 0.174mgCO₂/m²/s の一定値を 与えた^{1),2)}。大気の状態として中立時(case 1)と不安定 時(case 2)の2ケースを検討。境界層外の一様流速 U₀ と H に基づく Reynolds 数は 1.57×10⁴。不安定時(case 2) の bulk Richardson 数は地表面第1セルの平均温度と流入気 流温度との代表温度差 $\Delta\theta_0$ 、U₀及びHに基づく値で-0.123。

2.2 計算手法

Boussinesq 近似を施した非圧縮性の運動方程式、連続式、 温度輸送方程式、CO2濃度輸送方程式を一般曲線座標系に 座標変換し、連成した方程式系を使用。計算領域は 60H(x₁) ×20H(x₂)×22.5H(x₃)、計算格子数は 143(x₁)×64(x₂)×32(x₃) =292,864。既報^{1),2)}同様、SGS 応力、SGS 熱フラックス、 SGS 濃度フラックスのモデル化には渦粘性モデル(勾配拡 散近似モデル)を使用。但し、SGS 応力に対する渦粘性係 数は稲垣らの静的モデル⁴⁾の修正型⁵⁾を用いて算出。離散 スキーム等、その他の計算手法についても既報^{1),2)}と同じ。 境界条件は側面境界条件を周期条件から対称条件に変更 した以外は既報^{1),2)}と同じ。

3. 計算結果

以下に示す計算結果は無次元時間 180(U₀で主流(x₁) 方向の計算領域3周)分で時間平均したものである。尚、



以下に示す諸量はU₀、H及びC₀で無次元化して表記する。 3.1 予測精度の検証

本計算の case 1 (中立)の流れ場に関する条件は Ishihara らの3次元孤立峰上流れの風洞実験³⁾と同じものを用いて いる。そこでまず、流れ場のみとなるが Ishihara らの実験 と case 1 の結果を比較することにより、本計算の予測精度 の検証を行う。図1は孤立峰中心断面($x_2=0$)における主 流方向平均風速 (\overline{u}_i) ($\overline{\cdot}$ 、〈·〉はそれぞれグリッドフィル 夕値(GS 成分)、時間平均値を示す)の鉛直分布を示した ものである。case 1 の結果は実験に比べて孤立峰背後流の 速度回復が僅かに早いが($x_1 \ge 2.5$ のライン参照)、全体的 には両者は良く一致した結果となっている。

3.2 中立時と不安定時の比較

(1) 平均流れ場 図2に孤立峰中心断面(x₂=0)における 平均風速ベクトルを示す。case 1(中立)の場合、山頂部 (x₁=0, x₃=1)付近で流れの剥離が生じ、山後方に循環流 域が形成されている。この流れ場の様相は2次元山のケー ス²⁾と同様であるが(図省略。既報²⁾参照)、3次元孤立峰 の場合(case 1)、山を回り込む流れの影響を受けるため、 2次元山の場合に比べて循環流域の大きさはやや小さく なっている。一方、case 2(不安定)では流れの剥離は case 1と同様に山頂部付近で生じているが、山後方において明 確な循環流域は形成されていない。

(2) 平均 CO₂ 濃度場 図 3 に孤立峰中心断面 ($x_2=0$) にお ける平均 CO₂ 濃度 $\langle \overline{C} \rangle$ の鉛直分布を示す。山前方、山後方 ともに $x_3 < 1.5$ の領域において case 2 (不安定) は case 1 (中 立) に比べて $\langle \overline{C} \rangle$ を高く評価している。図 4 は同じく中心 断面 ($x_2=0$) における CO₂ 濃度フラックスの鉛直成分 $-\langle \overline{u}'_3\overline{C}' \rangle$ (GS 成分のみ。符号に注意) の鉛直分布を示し たものである。山前方、山後方ともに case 2 は case 1 に比 べて、より上方まで $-\langle \overline{u}'_3\overline{C}' \rangle$ の絶対値が大きくなっている。 そのため、case 2 では上方から下方への下向きの大きな濃 度輸送が生じることになり、 $x_3 < 1.5$ の領域において case 1 よりも $\langle \overline{C} \rangle$ が高くなる (図 3)。この濃度場の構造は、2 次



元山のケースの中立時と不安定時の比較²⁾で見られた様 相と同様である。図 5(1)は case 2(不安定)の山前方及び 山後方の濃度分布(x1=-3.75, -2.5, 2.5, 3.75, 5, 6, 25, 7.5の ライン(中心断面位置)の結果を表示)を1つの図にまと めたものである。参考のために、2次元山の不安定時の結 果²⁾も合わせて示す(図 5(2))。2次元山の結果と同様、case 2の山前方、山後方の濃度分布に大きな差は見られず、ま た全体として 2 次元山の結果とほぼ同様の値となってい る。case 2の場合、2次元山の不安定時²⁾よりも遙かに複 雑な流れ場が形成されているが(図省略。発表時に報告)、 濃度場においては2次元山の不安定時と同様、山前方、山 後方ともに前述した – $\langle \widetilde{\mathbf{u}}_3 \widetilde{\mathbf{C}}' \rangle$ による下向きの大きな濃度 輸送が支配的になっており、流れ場の影響、さらに言えば 流れ場を形成する地形の影響を殆ど受けていない(図は省 略するが、case 1(中立)の濃度場は当然流れ場に大きく 影響される)。図 6 は高さ $x_3=0.5$ の位置における $\langle \overline{C} \rangle$ の水 平分布について、case 1 と case 2 を比較したものである。 case 2 の結果は山風下斜面上を除いてほぼ一様な分布と なっている。この図からも、case 2の濃度場においては前 述した – $\langle \overline{u}'_{,C'} \rangle$ による下向きの大きな濃度輸送が支配的 になっていることが分かる。但し、以上は今回用いた熱の 条件での話であり、今後さらに細かく熱の条件を変化させ て CO2 濃度場に及ぼす影響を調べて行く予定である。

参考文献

1) 飯塚ら,第5回非静力学モデルに関するWS(2003) pp.34-35
2) 飯塚ら,第17回数値流体シンポジウム(2003) E5-2
3) Ishihara et al., J. Wind Engineering, 89(2001) pp.573-576
4) 稲垣ら,日本機械学会論文集(B編)68-673(2002) pp.2572-2579
5) 飯塚ら,日本建築学会環境系論文集,576(2004) pp.23-28

