# 2次元丘陵地周辺の気流特性に関する研究

Study on Flow Characteristics over a Two-Dimensional Hill

	作田	美知子	MICHIKO	SAKUTA
	野田	博	HIROSHI	NODA
神戸大学	中山	昭彦	AKIHIKO	NAKAYAMA

本研究では地表面粗度を考察する際に必要な地表面付近の摩擦速度であるレイノルズ応力を得るために、地 表面粗度と流入気流の異なる2次元丘陵地周辺の気流を*Splitfilm*センサーを用いて測定した。実験の結果以下 のことが明らかになった。地表面の粗度が大きくなると、乱れの拡散効果により2次元丘陵風下側の剥離域は 大きくなるが渦度は弱まる。また、流入気流に乱れを含むと、2次元丘陵風下側の剥離域は小さくなる。 **キーワード**:2次元丘陵地、気流特性、地表面粗度、レイノルズ応力、*Split film*センサー、風洞実験

In order to investigate the effects of surface roughness and inflow turbulence on turbulence characteristics of flow over complex terrain, flows over a two-dimensional hill have been measured using a split-film probe. The results indicate that roughness reduces the intensity and increases the scale in the separated shear flow behind the hill. The turbulence in the approach flow shortens the reattachment length of separated shear flow. *Key Words*: Two-dimensional hill, Turbulence characteristics, Surface roughness, Reynolds stress,

Split-film probe, Wind tunnel experiment

## 1. はじめに

コンピュータの発達や GIS データの普及に伴い,高密 度市街地や山岳部等の複雑地形上空の気流予測に数値流 体計算,いわゆるCFD(Computational Fluid Dynamics)が用 いられつつある。複雑地形における地表面の状況は様々 であり, CFDを効率的に実地形上の風況予測に適用する ためには、この地表面粗度の影響、すなわち地表面境界 条件を適切に評価する必要がある。これまで、CFD技術 を実地形上の風況予測に適用する際の検証データを得る ことを目的とした崖や丘などの局所地形周りの気流性状 に関する研究は多くの分野で行われている<sup>例えば1)~4)</sup>。地 表面境界条件を考察するには地表面付近の摩擦速度, す なわちレイノルズ応力(以下, Re 応力という。)を調 査する必要があるが,これまでの局所地形周りの気流性 状の研究では Re 応力に関する情報は少なく、特に流れ の剥離を伴った逆流域の Re 応力は殆ど測定されていな い。

そこで本研究では、Split film センサーを用いて2次元 丘陵地周辺の気流を測定した。Split film センサーは逆流 を検出できる特徴を持つが、1方向のみの逆流で風速2 成分の逆流を同時には検出できない。本研究では得よう としている風速2成分に対して斜めにSplit film センサー を設置することで直角2成分を同時に測定し,2次元丘 陵地周辺の乱流統計量について考察した。その際,地形 の地表面粗度と流入気流が2次元丘陵地周辺の気流にど のように影響するかを考察するために,地表面粗度や流 入気流を変えて2次元丘陵地周辺の気流を測定した。

### 2. Split filmセンサーによる2成分同時測定

#### (1) Split filmセンサーの特性

本実験では TSI 社製の Split film センサー (Model 1288, 受感部長さ 2mm, Ф 0.15mm)を用いた。 Split film センサ ーはX wire センサーでは捉えることのできない逆流を検 出できることが大きな特徴である。Split film センサーは 1本の石英円柱に 2 つの白金フィルムセンサーが蒸着さ れている。この電気的に独立した 2 つのフィルムセンサ ーの出力電圧の 2 乗和によりスカラー風速を検出し,フ ィルムセンサーの出力電圧の風向特性を利用して風向が 検出される<sup>5)</sup>。風向の判定は,図-1に示すSplit面を中心 に -90 °~90の範囲で可能である。

例えば、主流方向に対してSplit面を直角に設置すれば 主流方向の逆流が検出でき、Split面を主流方向に対して



平行に設置すれば主流直角方向の逆流が検出できる。こ のようにSplit面の設置方向を変え2回測定することによ り,風速2成分のベクトル風速を求めることができる。 ただし,この場合風速2成分が同時刻の値ではないた め,CFDの境界条件として最も重要となる地表面付近の *Re*応力の検出はできない。

## (2) レイノルズ応力の測定方法

得ようとしている風速2成分のうちの1成分に対して



Split面を直角あるいは平行に設置するのではなく,測定 位置における流れの主流方向に着目してSplit面を設置す ることを考える(図-2)。そのとき風向変動がSplit面に 対し -90°~90°の範囲であれば,測定されたスカラー 風速と風向を用いて同時刻の任意の直角2成分が得られ る。よって, *Re* 応力も検出可能となる。

## (3) レイノルズ応力の測定例

この方法により Split film センサーを用いて粗度の大き

な平板上(粗度密度8%,粗度長0.72mm)に発達した乱 流境界層の平均風速分布と Re 応力(摩擦速度)分布を 測定した結果を図-3に示す。図-3には逆流は検出できな いが風速2成分が同時に測定できるX wire センサーで測 定した結果も付記する。X wire センサーも2成分同時に 風速を測定できるが,測定可能な風向は±45°とSplit film センサーより狭く,受感部もSplit film センサーに比 べて大きく,複雑地形上の気流測定には不向きと思われ る。図-3より,平均風速と Re 応力はX wire センサーに より測定した結果とSplit film センサーで測定した結果は よく一致している。乱流境界層内のスカラー風速と風向 の時刻歴例を図-4に示す。図-4より乱流境界層内の風向 変動はSplit面に対して -90°~90°の範囲であり,この スカラー風速と風向を用いれば任意の直角2成分に分解 可能であることが分かる。

風向変動が大きい場合のスカラー風速と風向の時刻歴 例を図-5に示す。図-5に示す様に風向変動が-90°と 90°の両方で超えると、Split面を如何に調整しても任意 の直角2成分に分解できない。このような状況は丘陵風 下側などの剥離せん断層付近で生じる。ただし、これま で同様Split面に対し直角方向の1成分のみ検出できる。

#### 3. 実験概要

#### (1) 風洞装置と2次元丘陵模型

実験は三井住友建設㈱所有のエッフェル型境界層風洞 で行った。実験に使用した模型は図-6に示す Cosineの2 乗関数で表される高さ 80mm,最大斜度36°の2次元丘 陵である。実験は気流の2次元性を確保するため,模型 両端に端版を取り付けた。また,流入気流を一様流とし た場合は風洞床面から上方に400mm離隔して地形模型を 設置し,風洞床面に発達した境界層の影響を受けないよ うにした(図-7)。境界層乱流とした場合は風洞床面に 直接模型を設置し,風洞床面に正方形の棒を風直角方向 に取り付け境界層を発達させた。

座標は主流方向を x 方向(u成分),鉛直方向を z 方向 (w成分)と定義し, x 軸の原点は丘陵の中心軸とし, z 軸は丘陵模型設置面からの高さとする。

## (2)実験ケース

実験は地表面粗度と気流の乱れの影響を検討するため に、 Case1 として地表面粗度が小さい場合、 Case2 とし て地表面粗度が大きい場合、 Case3 として流入気流に乱 れがあり地表面粗度の大きい場合の合計 3 ケースを実施 した(表 -1)。粗度の小さい Case1 ではアクリル製の地 形模型をそのまま使用し、粗度の大きい Case2, Case3





図-8 地形上空のu成分,w成分の同時測定

では地形模型に一辺 3mm(0.0375H) の正方形の棒を 25mm 間隔で風直角方向に取り付けた。 Case2 の粗度の 平均密度は約 8%, Case3 は約10%でありともに粗度長 が比較的大きくなる状況である<sup>6</sup>。

## (3) 測定方法

図-8に示すように概ね予測される主流方向を考慮し, Split面をx方向に対して0° あるいはほぼ45° となるようにSplit film センサーを設置し,風向変動がSplit film センサーの風向判別可能範囲内(±90°)となる測定値のみ統計量の分析に用いた。時間刻みは0.2ms,測定時間は30秒とした。ローパスフィルターは500Hzに設定した。

#### (4) 風洞気流

実験風速は丘陵模型上空で約5m/sとし,上空風速 U<sub>0</sub> と模型高さHで定義したレイノルズ数 Re は 2.7 ×  $10^4$  である。

予備実験として Case1, Case2 および Case3 の地表面の状況で, 丘陵模型を設置していない場合の気流を測定した。丘陵模型設置位置での平均風速分布, Re 応力分布を図-9に示す。ここで, Re 応力は式 (1)の通りである。

$$Re \ \bar{\kappa} D = \sqrt{-u'w'} \quad [m/s] \tag{1}$$

$$uw = \frac{1}{T} \int_{0}^{u(t)-U(w(t)-W)dt} u(t)$$
:時刻 t の主流方向の風速 [m/s]  
w(t):時刻 t の鉛直方向の風速 [m/s]  
T:測定時間 [s]  
U:主流方向平均風速 [m/s]  
W:鉛直方向平均風速 [m/s]

境界層高さδは Case1, Case2 および Case3 でそれぞ れ約0.6H, 0.8H, 4H となり, Case3 は丘陵模型上空ま で十分に境界層が発達した状況である。また, Case3 の 境界層のべき指数はおよそ 0.29 である。平板上でのレイ ノルズ応力の分布は Case1, Case2 は地表面付近では高 さ方向にほぼ一定である。また, Case3 は流入気流の乱 れにより上空まで全体的に大きな値を示すが地表面近傍 で小さくなっている。

**表-2**に摩擦速度*u*\*, 粗度長*z*<sub>0</sub>および摩擦速度*u*\*と粗度 長*z*<sub>0</sub>で定義される粗度レイノルズ数*Re*\*を示す。

Case2 , Case3 では粗度レイノルズ数  $Re^*$ が 2.3 より 大きく, 完全粗面の状況といえる <sup>n</sup>。

## 4. 実験結果

実験で得られた各種乱流統計量を図 -10 に示す。各乱 流統計量は上空風速  $U_0$  で無次元化している。なお,丘 陵風下側でw成分の値がないのは,Split film センサーの 風向判別可能範囲を超え,測定不可能となったためであ る。

## (1) 平均成分

u成分の平均値をみると、各ケースともに丘陵風上側 麓(x/H=-2.5)で減速し、丘陵頂上(x/H=0)で最も加速し ている。丘陵風下側の風速分布をみると、各ケースとも にx方向の風速が負の値となり、逆流が生じている。再 付着点の主流方向の座標をu成分がすべて負から正に変



表-2 2次元丘陵模型設置位置での実験条件

	<i>u</i> *	$z_0$	$Re^*$
Casel	0.190	0.002	0.025
Case2	0.325	0.72	15.6
Case3	0.280	1.20	22.4

#### 表-3 最付着点の主流方向の座標値

	$x_{r}/H$
Case1	3.75 <b>~</b> 4.375
Case2	6.875 <b>~</b> 7.5
Case3	5.0 <b>~</b> 5.625

表-4 剥離点の主流方向の座標値

	$x_s/H$
Casel	0 <b>~</b> 0.625
Case2	0 <b>~</b> 0.625
Case3	0.625~1.25

化する座標 x,で定義し、その値を無次元量 x,/Hで表し、 表-3に示す。 Case1 と Case2 を比較すると、粗度の大き い Case2 は Case1 に比べ剥離域が広範囲に広がっている が、粗度の小さい Case1 は逆流域の負の値が大きく、 Case2 より強く狭い逆流域を形成している。また、 Case2 と Case3 を比較すると、流入気流に乱れのある Case3 は再付着点が早まっている。これは流入気流の乱 れにより混合が促進されたためである。また、流入気流 に乱れのある Case3 は乱れのない Case1、 Case2 よりも 剥離点が後方に移動している。剥離点の主流方向の座標 を u 成分が正から負に変化する座標 x,で定義し、その値 を無次元量 x,/H で表し、表-4に示す。

w成分の平均値をみると風上側では上り斜面を流れが 上昇し,w成分は丘陵頂上 (x/H=0)まで正の値をとる。 粗度の小さい Case1 は粗度の大きい Case2, Case3より も強い上昇気流が生じており,各ケースともに丘陵頂上 手前 (x/H=-0.625)で最も気流の上昇が大きくなる。丘陵 の下り斜面では流れの下降が生じている。



#### (2) 変動成分

Case3 の変動成分の性状をみると主流方向,鉛直方向 ならびに *Re* 応力ともに丘陵風上側では流入気流の乱れ により,上空まで全体的に大きな値を示している。

Casel と Case2 の変動成分を比べると丘陵風上側では 地表面粗度の影響により Case2 の方が大きい。しかし, 丘陵風下側では狭く強い剥離域を形成した粗度の小さい Casel が大きくなる。

x 方向変動成分の丘陵風下側にみられるピークの高さ 方向の座標値は Case2 では丘陵高さのおよそ 1.2 倍, Case1, Case3 では丘陵高さ程度である。また, ピーク の値は粗度の小さい Case1 で約 0.3, 粗度の大きい Case2, Case3 では約 0.2 となり, 各ケースともに再付 着点を過ぎると徐々にピークがなだらかになる。

w方向変動成分も丘陵風下側では粗度の小さい Case1
が大きいが、 Case1 は剥離域が小さいため Case2、
Case3 よりも早く風向判別可能範囲内になる。

Re 応力はw方向変動成分とほぼ同じ傾向を示す。丘陵風上側では粗度の小さい Case1 は粗度の大きい Case2, Case3 に比べ小さい値をとる。丘陵風上側では 流入気流に乱れのない Case1, Case2 は地表面付近で小 さくなる。流入気流に乱れがある Case3 は地表面に近づ くにつれ徐々に小さくなるが地表面近傍では大きくな る。丘陵風下側の値をみると粗度の小さい Case1 が最も 大きくなり, 次いで Case2 が大きくなる。

#### 5. おわりに

Split filmセンサーを用いて地表面粗度と流入気流の異 なる2次元丘陵模型周辺の乱流統計量を測定した。本報 では特に任意の直角2成分を同時測定する方法により, 丘陵地の地表面付近の Re 応力の測定を試みた。その結 果,丘陵風上側では地表面近傍まで Re 応力が得られ た。しかし,丘陵風下側の大きな変動を伴った領域にお いてはSplit filmセンサーの風向判別可能な範囲を超え, Re 応力は得られなかった。

本実験で得られた結論を以下にまとめる。

- 地表面粗度が大きくなると、2次元丘陵地風下側の剥離域は大きくなるが渦度は弱まる。
- ② 流入気流に乱れを含むと、2次元丘陵地風下側の 剥離域は小さくなる。
- ③ 平板上の Re 応力は、流入気流に乱れのない場合 地表面付近で高さ方向にほぼ一定になり、乱れを 含むと地表面付近で小さくなる。また、2次元丘 陵風上側では地表面粗度が大きいと Re 応力は大 きくなるが、風下側では小さくなる。

今後,本報で得られた地表面境界条件を用いCFDコードの精度検証を行う予定である。

# 参考文献

 P.J.Mason: Flow over the summit of an isolated Hill, Boundary-Layer Meteorology 37,pp385-405,1986
P野田他:複雑地形まわりの強風予測に関する系統的研究,日本建築学会大会学術講演梗概集,構造 I,pp.161-166,1997
孟,日比:急峻な山を越える乱流境界層に関する実験的研究,第15回風工学シンポジウム,pp.61-66,1998
近藤他:小地形まわりの風速増加域の評価,日本建築 学会大会学術講演梗概集,構造 I,pp.105-106,2001
Thermo-System Inc.: TSI Split Film Sensor Calibration and Application, Technical Bulletin TB20
大熊他:市街地を対象とした乱流境界層の風洞実験に

6) 入照他:市街地を対象とした乱流境界層の風洞美験に よる基礎的研究,第9回風工学シンポジウ

ム,pp.61-66,1986

7) 孟,日比:急な斜面をもつ3次元孤立峰周りの流れ場の乱流特性,日本風工学会誌No.73,pp.3-14,1997