# 片切土における吹きだまりの発達過程と吹雪量の関係 -2017 年度冬期における弟子屈町での観測事例-

# Relationship between the development of snowdrifts and the snow

## transport rate on a cut on one side

# - Observation in Teshikaga town during wintertime in FY2017-

武知洋太,大宮哲,高橋丞二,小中隆範,松澤勝 (国立研究開発法人土木研究所 寒地土木研究所) Hirotaka Takechi, Satoshi Omiya, Joji Takahashi, Takanori Konaka, Masaru Matsuzawa

#### 1. はじめに

近年,切土道路において吹きだまりが発生し車両が立ち往生するなどの交通障害が発生しており,切土道路に発生する吹きだまりをリアルタイムに予測することは重要と考えられる. しかし,切土構造や気象条件の違いによる道路上への吹きだまりの発達過程については詳細が明らかとされていない.

本研究では、片切土において吹雪による吹きだまりの発生状況を調査し、吹きだまりの発達過程と気象条件との関係について分析を行った.

## 2. 調査方法

著者らは,北海道弟子屈町(図1)の郊外にある高さ約2mの片切土(図2)で吹きだまりの発達過程を調査した.調査箇所の風上には,吹雪が十分発達する500m以上の吹走距離が存在する(図1,図2上).

調査では、片切土の風下側に第3種第1 級の2車線道路<sup>1)</sup>を想定し、青線で示した 計測線上の吹きだまり深さを観測した(図 2上).観測では、図2に示すようにレーザ ースキャナ1台を設置し道路横断方向(測 線1)の雪丘形状を1秒毎に連続計測した. さらに、積雪深計1台を風上側の車線中心

(測線 2) に設置し1時間毎に計測した. 観測期間は2017年11月20日から2018年 3月30日とした.また,併せてタイムラプ スカメラとスノーポール9本を設置し測線 2における吹きだまりの発達状況を20分 毎に撮影した.

# 3. データ分析

#### (1)分析対象

想定した道路上に吹きだまりが概ね存 1.5m 1.25m 3.5m 3.5m 1.25m 1.5m 住はない状況から,吹きだまりの発達が見 図2 調査箇所への計測機器の配置状況 られた図3に示す3つイベントを対象に分析を行った.なお,2018年2月1日(イベントIII の前)には、レーザースキャナの計測範囲の積雪を除雪した.



仮想道路



## 北海道の雪氷 No.37 (2018)



(2)吹きだまり深さ

レーザースキャナの計測データより1 時間毎の吹きだまり深さを整理し, 吹き だまり深さに変化が見られた代表的な 時刻の雪丘形状をイベント毎に示した (図 4).

イベント I 及びⅢでは, 吹きだまりが 最初に風上側の切土法面上で大きく発 達し,その後に風上側の車線上でも増加 が見られた. イベントⅢの雪丘は勾配が イベントIに比べると緩い傾向が見ら れるが、吹きだまりの発達する過程はイ ベントIとⅢで概ね類似していた.一方 イベントⅡでは, 吹きだまりの発生が始 まった1月3日9時頃から,切土法面上 のみではなく風上側の車線上にも吹き だまりの発達が見られた.その後,4日 6時頃には風下側の車線でも吹きだま りが発達した.このように、イベントⅡ ではイベントⅠ・Ⅲに比べ吹きだまりが 比較的広い範囲で同時に発生する傾向 が見られた.この要因には各イベントの 吹雪前に切土法面上に堆雪していた雪 丘形状(勾配)の違いが考えられる.



## (3) 吹きだまり量

吹きだまり量(kg m<sup>-1</sup>)は、吹きだまり形状の断面積(m<sup>2</sup>)に積雪密度(kg m<sup>-3</sup>)を乗じ、 図 2 に示した①道路全体、②車線上、③風上の切土法面の 3 つの範囲で算出した.その結果 は図 5 に示す.ただし、積雪密度は 2016 年度の報告<sup>2)</sup>を基に 130 kg m<sup>-3</sup> と仮定した.なお、 吹きだまりの深さや量は各イベントの初日 0 時以降に増加した量として整理した.

- 80 -

北北西 北西 西北西

イベントI

#### (4)気象条件と吹雪量

各イベントの気象条件を近傍の弟子 屈アメダス (図1)の観測データより把 握した(図5). ただし,降水量につい ては道路テレメータ (図1)の観測デー タからも把握し,降雪有無を調査時に 撮影した静止画から判定した(図5). イベントIで吹きだまりが発達した 際,風速は 5.2~15.7 ms<sup>-1</sup>であり,気温 は-1.8~0℃で比較的高かった. 一方イ ベントⅡでは、風速が 5.5~11.5 ms<sup>-1</sup>で イベント1より小さく,気温は-5.7~-1.8℃でイベント1より低かった. イベ ントIIIでは風速が 3.9~9.3ms<sup>-1</sup>と他の イベントに比べ小さかった.ただし,気 温は-2~-13.8℃で最も低温であった.

次に、以下の方法で吹雪量を推定し た(図5). はじめに地吹雪発生の有無 を判別し,地吹雪発生と判別された場 合に松澤ら<sup>3)</sup>らが示した式(1)によりそ の間の吹雪量を見積もった.なお,地吹 雪の判別は竹内ら4や雪氷調査法5を参 考に,降雪有無で区分した条件1,条件 2により判定した.なお,吹雪量推定に はアメダスデータ(10分値)を利用し た. ただし, 降水有無の判定について は,画像での判定結果を基本とし,画像 の無い夜間などは、アメダス及び道路 TM の降水量データが 0 mmでない場合 を降雪有りとした.また,各高度の風速 は対数則(雪面粗度:1.5×10<sup>-4</sup>m)より 求めた.

 $Q=0.005\times U_{1.2}{}^4$ • • • • • • • (1)Q は吹雪量  $(gm^{-1}s^{-1}), U_{1,2}$ は高度 1.2m での平均風速 (ms<sup>-1</sup>) を示す.



25

20

15 (ms<sup>-1</sup>)

10

#### 4. 吹きだまりと吹雪量の関係

仮想道路の車線上における吹きだまり量と累計吹雪量の関係をイベント毎に示した(図6). また,2016年度に行った同様の調査結果(武知ら<sup>2)</sup>)を併記した.イベントIでは、車線上 の吹きだまり量は累計吹雪量が概ね 1000kgm<sup>-1</sup>を超えた時点から増加が大きくなり,累計吹 雪量が概ね 1700kgm<sup>-1</sup>を超えると 250kgm<sup>-1</sup>に達した(図 6a)). この結果は 2016 年度の結果<sup>2)</sup>

·風速 5 風回 0 ຼົວ 南南京 南京京 京南京 -5 吹きだまり発達第 . -10 見 第 東北東 北京 十七東 気温 風速(最大瞬間 風速(平均 -15 莆 ■除水量(弟子屈道路TM) 降水量(第子屈アメダス) ◇ 降雪有り(静止画判定) 3 f ⊈ 無 営 2 降大量 1 1200 300 ■時間吹雪量 250 5 200 - 吹きだまり(道路全体) - 吹きだまり(道路風上) ŭ iii 150 吹きだまり(車線上 ₩100 数 50 描记 0 .12:00 00 00 00 66 21 2017.12.14 00:6 2:00 18:00 21:00 - 0:00 3:00 6:00 9:00 18:00 21:00 0:0 6:00 2017.12 25 イベントエ 20 (ms<sup>-1</sup>) 15 10 風速 西南南南南南京家 来 5 できだまり発 0 仾 ô -5 温温 -10 風速(最大瞬間) 風速(平均) 風向 気温 -15 有 無 上 一 二 一 二 一 ■ 隆水量(弟子屈道路TM) 隆水量(弟子屈アメダス) ◇降雪有り(静止画像判定) 3 降火量 1 0 1200 300 250 -- 吹きだまり(道路全体) y 200 ▲ 吹きだまり(道路風上) 150 画<sup>150</sup> 画100 参50 吹きだまり(車線上) 50 推足 0 2:00 21:00 6:00 9:00 15:00 18:00 21:00 0:00 3:00 6:00 9:00 2:00 5:00 18:00 0:00 2018.1.3 2018.1.4 25 イベント皿 20 気温 風速(最大瞬間 風速(平均 風向 (ms<sup>-1</sup>) 15 北西西南南南南南南南京 東京市南南京 10 風凍 5 風向 ô 0 -5 順 -5 岷 -10 版 東北京 北京 北北市 -15 Ē > 隆雪右り(静止画判定 隆水量(弟子屈道路TM 略水景(弟子同マメダマ 降雪有 有 無 降大量 0 300 推定映雪量 (kgm<sup>-1</sup>h<sup>-1</sup>) 200 120 120 0 0 0 0 1200 時間吹雪量 1000 --- 吹きだまり(道路全体) 800 吹きだまり量(kgm 吹きだまり(道路風上) 600 吹きだまり(車線上 400 200 0 15:00 18:00 21:00 3:00 6:00 9:00 12:00 15:00 - 0:00 3:00 6:00 9:00 12:00 15:00 18:00 3:00 6:00 9:00 12:00 0:00 21:00 2018.2 図5 各イベントの気象条件と吹雪量

とも概ね一致した.一方,イベントⅡ・ Ⅲ ではイベント I より速い各々 1000kgm<sup>-1</sup>と500kgm<sup>-1</sup>を累計吹雪量が超 えると吹きだまり量が 250kgm<sup>-1</sup>に達し た(図 6b), c)).

次に,風上側の車線中心の吹きだまり
次に,風上側の車線中心の吹きだまり
の深さと累計吹雪量との関係をイベン
ト毎に示した(図7).また,図6同様に
2016年度の結果<sup>2)</sup>を併記した.ここで小
型車が発進できる上限の積雪深 15cm<sup>6)</sup>
に着目し,吹きだまり深さと累計吹雪量の
関係を見るとイベントIでは累計吹雪量が
概ね 1000kgm<sup>-1</sup>で吹きだまりが 15cm に達した
(図7a)).これは,2016年度の結果<sup>2)</sup>と
も概ね一致した.一方,イベントIIではこれより少ない累計吹雪量 300~700kgm<sup>-1</sup>で吹き
きだまりが深さ 15cmを超過した(図7b)).
イベントIIでは累計吹雪量 200kgm<sup>-1</sup>で吹き
だまりが深さ 15cmを超過した(図7c)).



このように道路の車線上に発達する吹きだまりの累計吹雪量に対する速度がイベントII・ IIIではイベントI及び2016年度の結果<sup>2)</sup>に比べて速い.ここで,各イベントの吹雪前におけ る風上の切土法面上の堆雪量(m<sup>3</sup>m<sup>-1</sup>)(図2)に着目すると,堆雪量がイベントIでは0.36m<sup>3</sup>m<sup>-1</sup> と少なく,イベントII・IIIでは2.48 m<sup>3</sup>m<sup>-1</sup>,1.72 m<sup>3</sup>m<sup>-1</sup>と多かった.また2016年度の事例<sup>2)</sup> では1.01 m<sup>3</sup>m<sup>-1</sup>であった.また,切土法面上の堆雪量が吹雪前に最も少なかったイベントI の吹きだまり量(図5)を見てみると,他の2イベントに比べ吹きだまり量が道路全体で最も 多いが車線上で最も少なく,道路全体の吹きだまりに占める車線上の吹きだまりの割合が最 も少ない.これは風上の切土法面上の堆雪が吹雪前に少ない場合,堆雪が吹雪前に多く存在 する場合に比べ飛雪が風上の切土法面上に多く捕捉され車線上には吹きだまりが発生しにく いことを示している.これらのことから,車線上における吹きだまり発達速度には風上側の 切土法面上における吹雪前の堆雪状況が大きく影響していると考えられる.

#### 5. まとめ

本研究では、切土道路の車線上に発生する吹きだまりのタイミングや量をリアルタイムに 予測するには、累計吹雪量や吹雪前の風上側の切土法面上の堆雪状況を考慮することが重要 であることを明らかとした.

## 【参考・引用文献】

- 1) (公社) 日本道路協会, 2015:道路構造令の解説と運用
- 2) 武知ら, 2017: 片切土における吹きだまりの発達過程に関する調査-2016 年度冬期における弟 子屈町での観測事例-, 北海道の雪氷, 36, 137-140.
- 3) 松澤ら, 2010:風速と吹雪量の経験式の適用に関する一考察, 寒地技術論文・報告集, 26, 45-48.
- 4) 竹内ら, 1986:降雪時の高い地吹雪の発生限界風速, 昭和 61 年年度日本雪氷学
- 5) 日本雪氷学会北海道支部, 1991: 雪氷調査法, 19
- 6) 渡邊ら, 2012:車両が発進困難となる吹きだまり深さに関する実験と吹きだまり発達速度に関す る観測, 寒地土木研究所月報, 712