

# Мониторинг ледовых покровов с помощью сигналов навигационных спутников

Д.С. Макаров, Д.В. Харламов, А. В. Сорокин

#### СОВРЕМЕННЫЕ ПРОБЛЕМЫ ДИСТАНЦИОННОГО ЗОНДИРОВАНИЯ ЗЕМЛИ ИЗ КОСМОСА

Физические основы, методы и технологии мониторинга окружающей среды, потенциально опасных явлений и объектов 11–15 ноября 2019 года. Москва, ИКИ РАН

XVII Всероссийская Открытая конференция





- Введение.
- Сухой и влажный лед.
- Рефракционная модель ледовых покровов.
- ГНСС-рефлектометрия (ГНСС-Р). Возможности метода в мониторинге ледовых покровов.
- Экспериментальные результаты тестового цикла ГНСС-Р ледового покрова от ледостава до таяния.
- Итоги и выводы.





- Цикл формирования ледовых покровов рек и озер Сибири от ледостава до полного завершение процесса таяния льда длится 5-6 и более месяцев.
- Практическое использование ледовых покровов достаточно развито: ледовые переправы, зимники, наледи на реках, профессиональный и любительский подледный лов.
- Не редки трагические ситуации переоценки людьми прочности льда в весенний период.
- Известно, что весной ледовый покров даже при зимней толщине становится менее прочным, его кристаллическая структура насыщается водой.
- Необходим и возможен мониторинг состояния ледового покрова с использованием сигналов навигационных спутников.



### Сухой и влажный лед

#### Кристалл (3.11.18 г.)

#### Кристалл + вода (31.03.19 г.)







### Рефракционная модель ледовых покровов

Эффективная комплексная диэлектрическая проницаемость ε = ε' + iε"

#### Сухой лед (Частоты 1,-1,6 ГГц)

- Холодный лед, *t* −20 °С, ε' < 3,188; ε'' ~ 0,003
- Лед в диапазоне *t* от -20 до 0°С, 3,197 + 0,06 *t*; (субполярные ледники)
- Πлотный лед при t = 0 °C
  ε' = 3,19±0,04;

Вода (Частоты 1,-1,6 ГГц)

- Вода свободная при t = 0 °C
  ε' ~ 84; ε'' ~ 10
- Вода поверхностная (частично связанная)
  ε' < 84; ε'' < 10</li>

Влажный лед как смешанный диэлектрик (вода + лед)

 $(\varepsilon'_{BJ})^{\alpha} = W_{J}(\varepsilon'_{J})^{\alpha} + W_{B}(\varepsilon'_{B})^{\alpha}$ 

где **W<sub>л</sub> , W<sub>в</sub> объемные доли льда и воды смеси вода +лед**, **α** – коэффициент, варьируется от 0 до 1<sup>,</sup> определяется экспериментально или из теоретических предпосылок

Г.С. Бордонский. Характеристики микроволновых свойств пресных ледовых покровов при пластической деформации //

2014. Криосфера Земли, 2014, Т. 18, № 2, с. 24–30 В.М. Котляков, Ю.Я. Мачерет, А.В. Сосновский, А.Ф. Глазовский.

Скорость распространения радиоволн в сухом и влажном снежном покрове // 2017 Лёд и Снег∙ Т. 57, № 1. С 45-56.

### Рефракционная модель ледовых покровов Комплексный показатель преломления среды П (Частоты 1,-1,6 ГГц)

 $n = \alpha + i\beta = \sqrt{\varepsilon}$ ,

#### где α – коэффициент преломления, β – показатель поглощения модельной среды – влажного льда. Вещественные и мнимые части комплексных значений ε и *п* связаны соотношениями:

 $\begin{aligned} \boldsymbol{\varepsilon}' &= \boldsymbol{\alpha}^2 - \boldsymbol{\beta}^2 , \qquad \boldsymbol{\varepsilon}'' &= 2 \cdot \boldsymbol{\alpha} \cdot \boldsymbol{\beta}, \\ \boldsymbol{\alpha} &= \sqrt{\left(\sqrt{\left(\boldsymbol{\varepsilon}'^2 + \boldsymbol{\varepsilon}''^2\right) + \boldsymbol{\varepsilon}'}\right)/\sqrt{2}}, \qquad \boldsymbol{\beta} &= \sqrt{\left(\sqrt{\left(\boldsymbol{\varepsilon}'^2 + \boldsymbol{\varepsilon}''^2\right)}\right)/\sqrt{2}} \end{aligned}$ 

Коэффициенты а и в влажного льда смесь свободной воды и «сухого» льда определяются в виде:

$$\alpha_{\rm BJ} = W_{\rm J}\alpha_{\rm J} + W_{\rm B}\alpha_{\rm BJ} \qquad \beta_{\rm BJ} = W_{\rm J}\beta_{\rm J} + W_{\rm B}\beta_{\rm BJ}$$

где **W**<sub>л</sub>, **W**<sub>в</sub> объемные доли льда и воды в смеси вода + лед.

Существенные различия α и β воды и льда являются чувствительными параметрами отражательных и рассеивающих характеристик ледяных покровов.



## Аналитические ресурсы излучения ГНСС в мониторинге земной поверхности

Начало. Радиометрия поверхности океана и определение скорости волн и ветра. Martin-Neira M. A Passive Reflectometry and Interferometry System (PARIS): Application to ocean altimetry, // ESA Journal, 1993, vol.17. – P. 331-355

**Развитие.** Анализ отраженного и рассеянного излучения аппаратов ГНСС. Сформировано научное направление GNSS – Reflectometry (GNSS-R). Jin S., Cardellach E., Xie F. GNSS Remote Sensing - Springer Dordrecht Heidelberg, **New York, London. - 2014. - 286 p** 

#### Приложения.

- □ Определение влажности почвы, растительных покровов;
- Восстановление рельефа отражающей поверхности, толщины и состояния ледовых покрытий водоемов, снежных слоев;
- Состояния и соленость поверхности океана;
- □ Непрерывный мониторинг состояния ионосферы и атмосферы.



### ГНСС и формат данных

Характеристики	GPS	ГЛОНАСС
Число КА	24	24
Число орбитальных плоскостей	6	3
Число КА в каждой плоскости	4	8
Высота орбиты, км	20 000	19 100
Наклонение орбиты, град.	55	64,8
Период обращения КА	11 ч : 58 м	11 ч: 46 м

	Α	В	С	D	E	F	G	н	I.
1	№ кадра	№ спутника	Дата	Время	Псевдодальность м	Фазовая псевдодальность, цикл	Азимут	Угол места	Амплитуда
2	6687	23	31.03.2019	13:33:56	18407300.21229608357	696708.27410888671875	-162.8880429131526455	47,99451174	131
3	6688	23	31.03.2019	13:33:57	18407698.34485918656	698800.4564208984375	-162.8930708259478024	47,98711353	138
4	6689	23	31.03.2019	13:33:58	18408096.537660252303	700892.98291015625	-162.89809630695191345	47,97971499	131
5	6690	23	31.03.2019	13:33:59	18408494.785185016692	702985.84779357910156	-162.903119582166795	47,97231603	133
6	6691	23	31.03.2019	13:34:00	18408893.151301272213	705079.19342041015625	-162.90814107438563951	47,96491646	128
7	6692	23	31.03.2019	13:34:01	18409291.623654261231	707173.10841369628906	-162.91316006801872618	47,95751678	149
8	6693	23	31.03.2019	13:34:02	18409690.21704177931	709267.62646484375	-162.91817673227899377	47,95011648	147
9	6694	23	31.03.2019	13:34:03	18410088.899913825095	711362.68312072753906	-162.92319077398656191	47,94271576	128
10	6695	23	31.03.2019	13:34:04	18410487.716384548694	713458.49046325683594	-162.92820283951621718	47,93531456	116
11	6696	23	31.03.2019	13:34:05	18410886.659055057913	715554.96783447265625	-162.93321269951388786	47,92791306	119
12	6697	23	31.03.2019	13:34:06	18411285.674597490579	717651.80274963378906	-162.93822008090455711	47,92051108	129
13	6698	23	31.03.2019	13:34:07	18411684.781718477607	719749.11834716796875	-162.9432252796046896	47,91310851	131
14	6699	23	31.03.2019	13:34:08	18412083.994447998703	721846.96124267578125	-162.94822788937429436	47,9057057	125
15	6700	23	31.03.2019	13:34:09	18412483.318719118834	723945.45512390136719	-162.95322884590066792	47,89830245	126



#### Характерные средние размеры:

- толщины ледовых покровов водоемов 1см < d < 1-2 м;</li>
- микрокристаллов льда и микрообъемов воды *а* ≤ 1см :
- длины волн λ диапазона L 1: GPS 19,04 см, ГЛОНАСС (18,8 -18,9) см

Пресноводные водоемы России:  $a / \lambda < 1$ ,  $d / \lambda \sim или > 1$ 



## Схема формирования интерференционного сигнала на приемной антенне



где **r**<sub>*n*,*H*,**ν**</sub>(**θ**) и **r**<sub>*e*,*H*,**ν**</sub>(**θ**) – коэффициенты отражения Френеля от границы «воздух – лед» и «лед – вода», **k** – волновое число в слое льда, **d** – высота ледового покрова, **h** – высота антенны над поверхностью льда; θ – угол падения электромагнитной волны, приходящей от навигационного спутника.

М.И. Михайлов, К.В. Музалевский, В.Л. Миронов. Измерение толщины льда на пресноводном пруде и реке. с использованием сигналов ГЛОНАСС и GPS. Современные проблемы дистанционного зондирования Земли из космоса. 2017. Т. 14. № 2. С. 167–174 © А. В. Сорокин, Д.С. Макаров, Д.В. Харламов, 2019 г.



### Оборудование



- Приемник МРК-32Р, изготовитель НПО «Радиосвязь», г. Красноярск ;
- Портативный специализированный четырех канальный приемник-регистратор НСРП-04, изготовитель ООО «Инжиниринговое бюро Феникс», г. Красноярск;
- Комплект антенн приема сигналов с линейной и правокруговой поляризаций;
- Ноутбук;
- Мачта размещения антенн и приемника НСРП-04.



#### Тестовая площадка





## Сцена регистрации интерференционных рефлектограмм 3.11.18 г. (*d* = 4,2 см)





### Интерференционные рефлектограммы и полярные диаграммы спутников (3.11.18 г.)







## Сцена регистрации интерференционных рефлектограмм 31.03.19г. (*d* = 105 см)





### Интерференционные рефлектограммы и полярные диаграммы спутников (31.03.19 г.)







### Сцена регистрации интерференционных рефлектограмм 20.04.19 г. (*d* ≤1*м*)





## Интерференционные рефлектограммы и полярные диаграммы спутников (20.04.19г.)





<sup>©</sup> А. В. Сорокин, Д.С. Макаров, Д.В. Харламов, 2019 г.



## Изменение контраста и ширины полос интерферограмм







 $K = \frac{A_{max} - A_{min}}{A_{max} + A_{min}}$ 



## Возможность мониторинга состояние ледового покрова

Измеряемые характеристики интерференционных		Параметры состояния ледового покрова		
	рефлектограмм	1.	Толщина льда.	
1.	Зависимости ширин и контраста интерференционных полос от регистрируемых в массиве данных углов возвышения и азимута навигационных спутников.	2. 3.	Объемная влажность льда. Шероховатость поверхности.	
2.	Координатная привязка места отражения от ледового покрова – полярная диаграмма траектории спутника.	4. 5.	Объемные неоднородности, трещины Поверхностные слои снега, воды.	

- Сканирование сигналами навигационных спутник ледяных покровов позволяет получит набор интерферограмм с координатной привязкой участка сканирования относительно точки расположения антенны\*.
- Зависимости контраста и ширин интерференционных полос связаны с коэффициентом преломления *α* и показателем поглощения β ледяного покрова, чувствительными к появлению жидкой и связанной воды в объеме льда.
- Возможно восстановление количества воды в объем льда на основе рефракционной модели с учетом особенностей динамики процессов фазового перехода кристаллического льда в жидкое состояние в пресных и соленых водоемах.

\* Пат. 2 682 718 Российской Федерации. МПК G01S 19/03 (2010.01) Способ определения коэффициентов погонного ослабления сигналов навигационных космических аппаратов в лесном массиве с координатной привязкой // *Макаров Д.С., Савин И.В., Сорокин А.В., Фомин С.В. Харламов Д.В.* № 2018119448; заявл.25.05.2018; опубл. 21.03.2019, Бюл. № 9. 8 с. © А. В. Сорокин, Д.С. Макаров, Д.В. Харламов, 2019 г.



### Итоги и выводы

- Проведена серия тестовых измерений интерференционных рефлектограмм ледовых покровов озера вблизи города Красноярск в стадии ледостава (октябрь-ноябрь), стационарном зимнем состоянии (март) и весной, в период прогрева и таяния (апрель). Интервал толщин льда от 4,2 до 105 см.
- Измерения осуществлялись серийным приемником МРК-32Р производства НПО «Радиосвязь» и автономным приемник-регистратор НСРП-04, изготовитель ООО «Инжиниринговое бюро Феникс», г. Красноярск с использованием антенн, принимающих сигналы линейной и правой круговой поляризаций. Приемные антенны устанавливались на льду вблизи берега. Высота расположения фазового центра антенн варьировалась в интервале 3,8 - 4,4 м.
- Выявлена зависимость контраста и ширин интерференционных полос рефлектограмм от влажности льда, связанной с весенним прогревом ледяного покрова.
- Предложен вариант мониторинга состояния весеннего льда на основе регистрации интерференционных рефлектограмм и восстановления объемной влажности тающего («весеннего») льда с координатной привязкой.



### СПАСИБО ЗА ВНИМАНИЕ!