

黄河源土壤冻融过程中陆-气间的 水热交换特征分析





一、研究意义

- 二、研究区域与方法
- 三、结果分析
- 四、主要结论





■ 1.1 研究意义

黄河源区位于青藏高原东北部,是我国重要的水源涵养区,也是三江源国家自然保护区的重要组成部分。该区植被类型以高寒沼泽草甸、高寒草甸和高山草原化草甸为主(金会军等,2010;文军等,2011)。高寒草原对气候变化和水分循环过程较为敏感,而且高寒草原水热交换的季节变化特征显著(陈琼等,2010)。



图1.1 黄河源区(陈金雷等, 2017)

冻融过程是冻土环境过程的主 要组成部分,其中水与冰的相变过 程导致地表能量和水分的变化,对 陆-气间水热过程产生重要作用(杨 梅学等,2006;李述训等,2002; Zhang et al, 1998)。



图1.2 黄河源区冻土现状分布图 (马帅等, 2017)

研究高寒草原冻融循环与陆-气间水热交换的变化特征,对研究其对气候 变化的响应、生态环境的影响及冻土退化等方面都有重要意义。



土壤温湿变化会极大地影响冻融过程。 (杨梅学等, 2006; 王学佳等, 2012; 戴黎聪等, 2020) 土壤冻融过程,各地表能量通量变化显著,对陆-气间水热交换 有重要影响。(Guo et al, 2011; 陈渤黎等, 2014; 李光伟等)

陆面模式能够较好地模拟出各层土壤的冻融变化趋势与水热交换, 但相应的参数化方案有待改进。(夏坤等,2011;谢志鹏等,2017) 然而,由于黄河源区地形复杂,冻土 所占面积较大,不同冻土分布疏散,目前 对土壤冻融过程中,各水热交换通量的差 异特征还需进一步探究,且利用模式模拟 研究冻融过程,潜热及感热通量变化的也 较少。

黄河源区的冻融情况如何? 它与水热交换有什么关系? 陆面模式模拟结果怎样?







黄河源区位于青藏高原多年冻土区边 缘,其冻土基本特征为厚度薄、地温高、 热稳定性差。汤岔玛小流域地处于黄河 源头地区的扎陵湖和鄂陵湖附近的汤岔 玛盆地边缘, 植被覆盖度达到90%以上, 盆地内不连续和岛状多年冻土交错分布。 两湖位于黄河源头的玛多县境内,是源 区最大的两个外流淡水湖(唐恬等, 2013; 李照国等, 2012)。



图2.1 研究区域位置和地貌特征



表2.1 站点观测要素

观测项目	仪器	主要参数
感热通量	CO ₂ /H ₂ O气体分析仪,CSAT3	Ux精度: 1.0mms-1, Uy精度: 1.0mm·s-1, Uz 精度: 1.0mm·s-1 (CSAT3)
潜热通量	CO ₂ /H ₂ O气体分析仪,CSAT3	工作温度:-30~50℃,CO₂灵敏度:0.2mg·m ⁻³ H₂O灵敏度:0.004g·m ⁻³ (气体分析仪)
土壤温度	109L, Campbell	量程:-50~70℃,互换性误差:-10~70℃
土壤湿度	CS616, Campbell	精度: 2.5%VWC (Variable Water Content); 分辨率: 0.1%VWC
辐射	NR01, Hukseflux	精度:10%;工作温度:-40~80℃
土壤热通量	NR01, Hukseflux	精度:10%;工作温度:-40~80℃

数据:汤岔玛小流域2014年-2015年的涡动系统数据及气象观测资料 模式中制作大气强迫场需要用到降水、风速、相对湿度、向下短波辐射、 向下长波辐射、气压、气温



(1) 土壤冻融划分方法

基于Guo et al (2011b)的方法(用日最高温和日最低温来划分土壤冻融的四个阶段)。 并且,由于相邻两个阶段时间内由温度确定所属的阶段有不确定性,Guo et al (2011b)将 连续三天满足下一阶段的温度条件时,将第一天视为下一阶段的起始日期。

阶段	划分判据
完全融化	日最低温度>0.0℃
融冻阶段	日最高温度>0.0℃,日最低温度<0.0℃
完全冻结	日最高温度<0.0℃且含水量<0.1
冻融阶段	日最高温度>0.0℃,日最低温度<0.0℃

表2.2 冻融划分判据

2.3 研究方法

(1) 土壤热通量

- R-G = H + LE + Sp + Sa
- Sp: 光合作用热储存项,同化1mg CO_2 m⁻²·s⁻¹,所吸收的能量11.2W·m⁻²(Meyers et al, 2004) Sa: 空气热储存项,主要是由气温变化和湿度变化引起

 $Sa=C_a \int_{0}^{h} \frac{\partial T_a}{\partial t} dz$, T_a : 气温(单位: K), C_a : 湿空气的体积热容量, h: 涡动相关系统安装高度

2.3 研究方法

(3) CLM模式

通用陆面模式 (Community Land model, CLM) 是由 美国国家大气研究中心 (NCAR) 开发的新一代陆面模式, 为通用地球系统模式(Community Earth System Model) 的陆面模块,主要包括了生物物理过程、水文循环过程、生 物地球化学过程和动态植被过程。相较于之前的CLM版本, CLM5.0更换了气孔导度模型 (Medlyn et al, 2011),提高 了土壤状态的模拟精度,CLM5.0对土壤温度的模拟优于 CLM4.5(Lawrence et al, 2019; Melton et al, 2019)。



模式中感热、潜热的计算方法:

$$H = -\rho_{atm} C_p \frac{(\theta_{atm} - \theta_s)}{r_{ah}}$$
$$E = -\rho_{atm} \lambda \frac{(q_{atm} - q_s)}{r_{aw}}$$

r_{ah}是大气对热量输送的阻抗 r_{aw}是对水汽输送的阻抗

图2.2 配置CLM子网格层次结构(Lawrence et al, 2019)





3.1 汤岔玛小流域冻融阶段划分



3.2 冻融过程中陆-气间水热交换通量的年变化



图3.3 水热交换通量的年变化

完全融化阶段,净辐射最大值达到 了203.7 W·m⁻²,有79天潜热通量日平 均值超过了50.0 W·m⁻²;最小值为19.0 W·m⁻²。

图3.4 水热交换通量的年变化

完全融化: 潜热最大81.2W·m⁻²

完全冻结: 感热最大53.3W·m-2

3.3 冻融过程中陆-气间水热交换通量的日变化







3.5 模拟值与观测值的相关性



表3.3 表示相关性的计算值

	R	LE	Н	G
Bias	-6.58	-12.41	43.25	1.16
相关系数r	0.97	0.82	0.49	0.85
均方根误差	14.44	17.99	49.94	5.57
RSR	0.27	0.79	3.72	0.61





潜热在完全融化的模拟效 果好于完全冻结,感热则在完 全冻结模拟效果好于完全融化。

图3.9 水热交换通量的年变化

3.7 水热通量日平均比较



3.7 水热通量日平均比较







(1)净辐射通量在完全融化要普遍大于其他三个阶段,日变化最大值达到了717.6 W·m⁻²,完全冻结阶段 最小。土壤热通量在完全融化(冻结)状态下为正(负),表明地表从大气吸收(释放)热量。

(2) 感热与潜热在完全融化和完全冻结值几乎相反。完全融化时,潜热通量日变化最大值为193.7 W·m⁻², 而感热通量只有80.0 W·m⁻²左右。融冻阶段、冻融阶段与完全冻结时感热与潜热的日平均相差不大,潜热在三个阶段平均值为21.9 W·m⁻²,感热为20.3 W·m⁻²。

(5)模拟后完全冻结阶段减少47天,冻融过程时间增加。净辐射模拟结果最好,相关系数达到0.97,潜热和土壤热通量次之,感热模拟结果最差,相关系数仅为0.49。

