

冷氣湖について

201610773 小迫 茉里香

・冷気湖とは

・地形

窪地である盆地や火口原

・日本で観測された場所

阿蘇山の火口原 : 霜害 火焚き神事 燻煙法

会津盆地 : 高さ1000mに及ぶ冷気湖

など

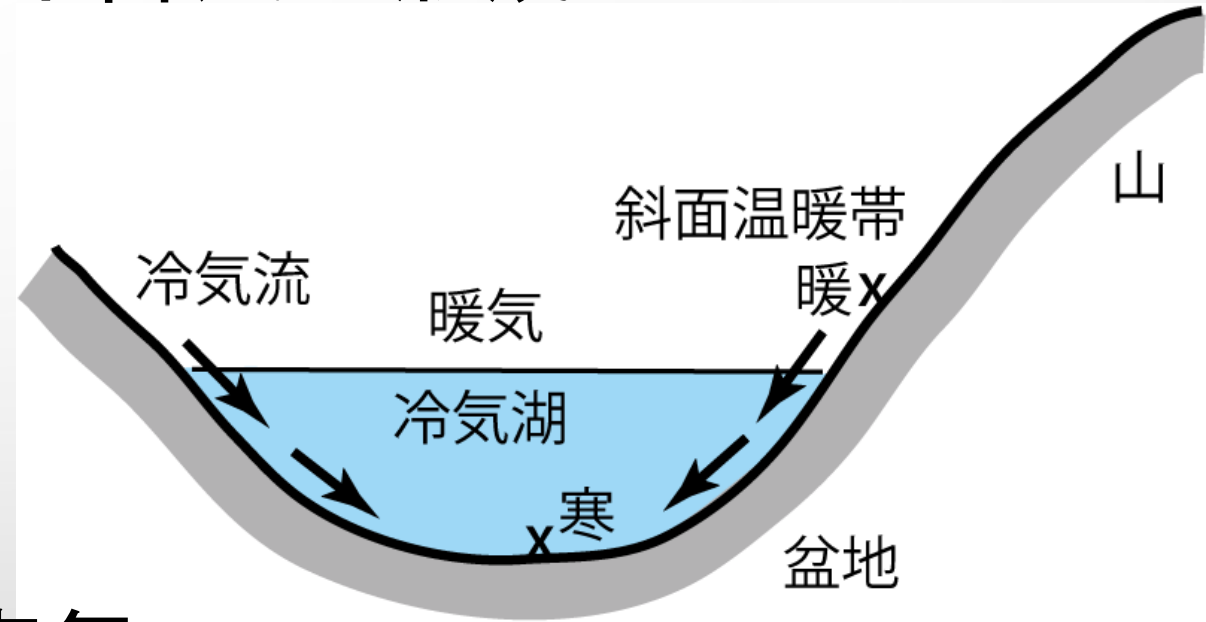
形成過程

①夜間の放射冷却による斜面下降風の形成

②冷気の滞留と深い冷気層

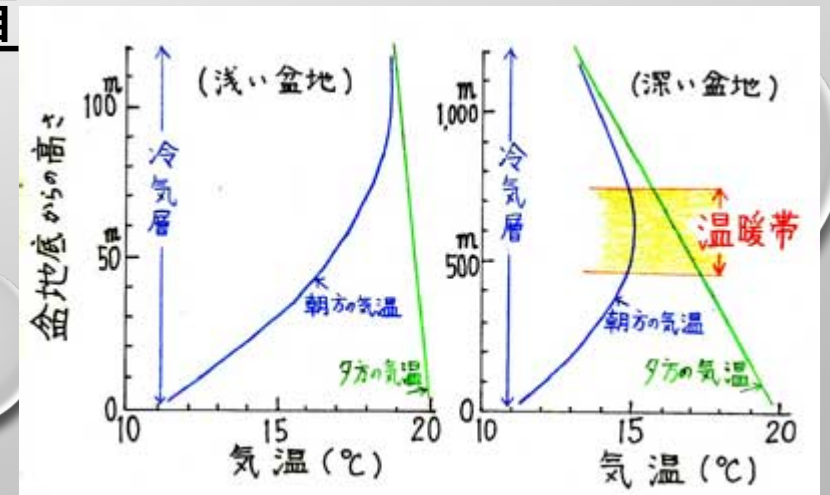
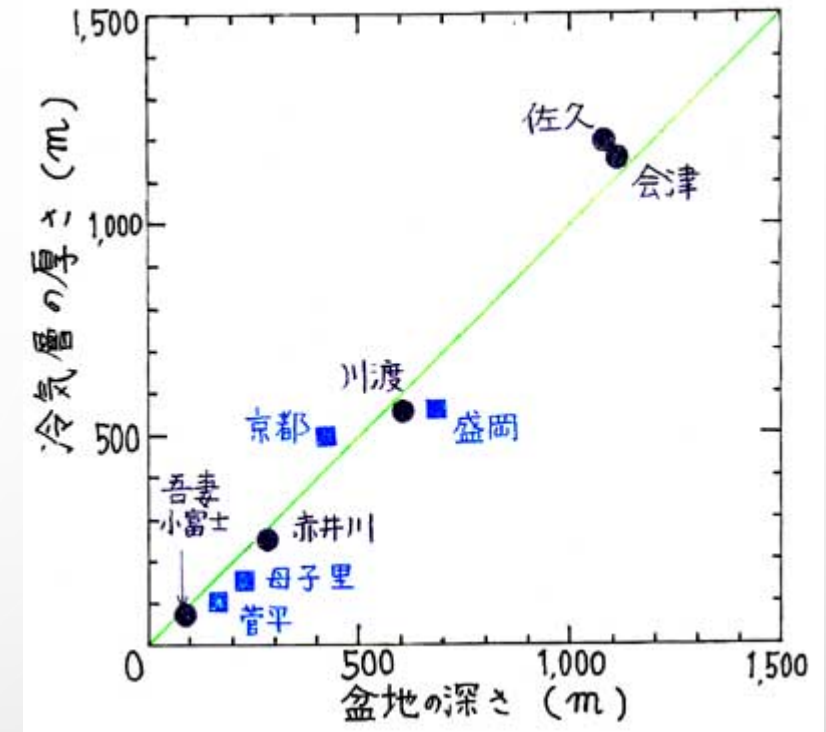
③大気からの下向き放射量

④斜面下降流として下降した空気



冷気湖の特徴

- ・朝の気温分布
接地逆転層
- ・盆地にできる冷気層の厚さ(冷気湖の深さ)と
盆地の深さとの関係
- ・盆地状地形内にできた冷気層内の気温鉛直
分布

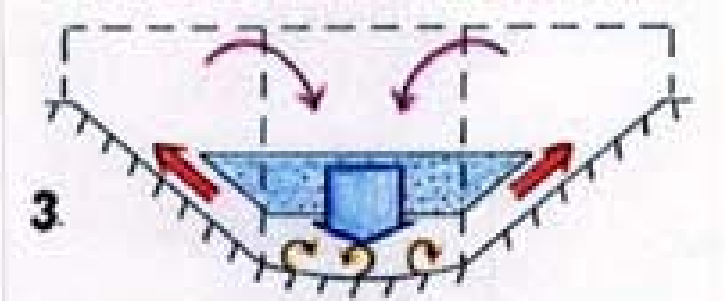
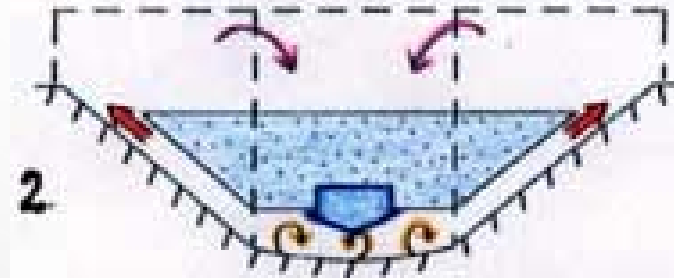


冷氣層の解消

① 盆地の斜面の過熱

② 斜面勅上の空気の上昇

③ 循環流



参照

<http://kitchom.ed.oita-u.ac.jp/kankyo/nishigaki/cn6/pg177.html>

<http://www.asahi-net.or.jp/~rk7j-kndu/kisho/kisho02.html>

「地表面に近い大気の科学」(東京大学出版会) 近藤 純正 2000年09月08日

「気象予報のための風の基礎知識」(オーム社) 山岸 米二郎 H14 2月20日