

विश्व की जलवायु एवं जलवायु परिवर्तन

विश्व की जलवायु एवं जलवायु परिवर्तन

जलवायु— किसी स्थान विशेष के दीर्घकालिक (30-35 वर्ष) मौसमी दशाओं के योग को जलवायु कहते हैं

विश्व की जलवायु का अध्ययन जलवायु संबंधी आंकड़ों एवं जानकारियों को संगठित करके किया जा सकता है

जलवायु का वर्गीकरण— विश्व जलवायु के वर्गीकरण के निम्न तीन उपागम हैं

आनुभविक उपागम:- आनुभविक वर्गीकरण प्रेक्षित किए गए विशेष रूप से लापमान एवं वर्षण से संबंधित आंकड़ों पर आधारित होता है

कोपेन ने वनस्पति के वितरण और जलवायु के बीच एक घनिष्ठ संबंध की पहचान की

कोपेन ने वनस्पति के वितरण और जलवायु के बीच एक घनिष्ठ संबंध की पहचान की

कोपेन की जलवायु वर्गीकरण की पद्धति अथवा आधार

कोपेन ने अपने जलवायु वर्गीकरण में आनुभविक पद्धति का उपयोग किया है

कोपेन ने वनस्पति के वितरण और जलवायु के बीच एक घनिष्ठ संबंध की पहचान की

कोपेन ने वनस्पति के वितरण और जलवायु के बीच एक घनिष्ठ संबंध की पहचान की

विश्व की जलवायु एवं जलवायु परिवर्तन

कोपेन का जलवायु वर्गीकरण

सन 1918 में विकसित तथा समय के साथ संशोधित हुई पद्धति के आधार पर कोपेन ने पांच प्रमुख जलवायु समूह निर्धारित किए, जिन का नामकरण अंग्रेजी के बड़े अक्षर A, B, C, D तथा E से किया गया।

बड़े अक्षर A C D तथा E आर्द्ध जलवायु को तथा B अक्षर शुष्क जलवायु को निरूपित करता है। B समूह की जलवायु को उप विभाजित करते हुए रेट्री अथवा अर्ध शुष्क के लिए S तथा मरुस्थल के लिए W जैसे बड़े अक्षरों का प्रयोग किया गया।

कोपेन ने अपने जलवायु वर्गीकरण को कई उप प्रकारों में विभाजित किया है जिसे अंग्रेजी के स्माल लेटर से इंगित किया गया है।

f—वर्ष भर वर्ष

m—मानसूनी जलवायु

w—शुष्क शीत ऋतु

s—शुष्क ग्रीष्म ऋतु

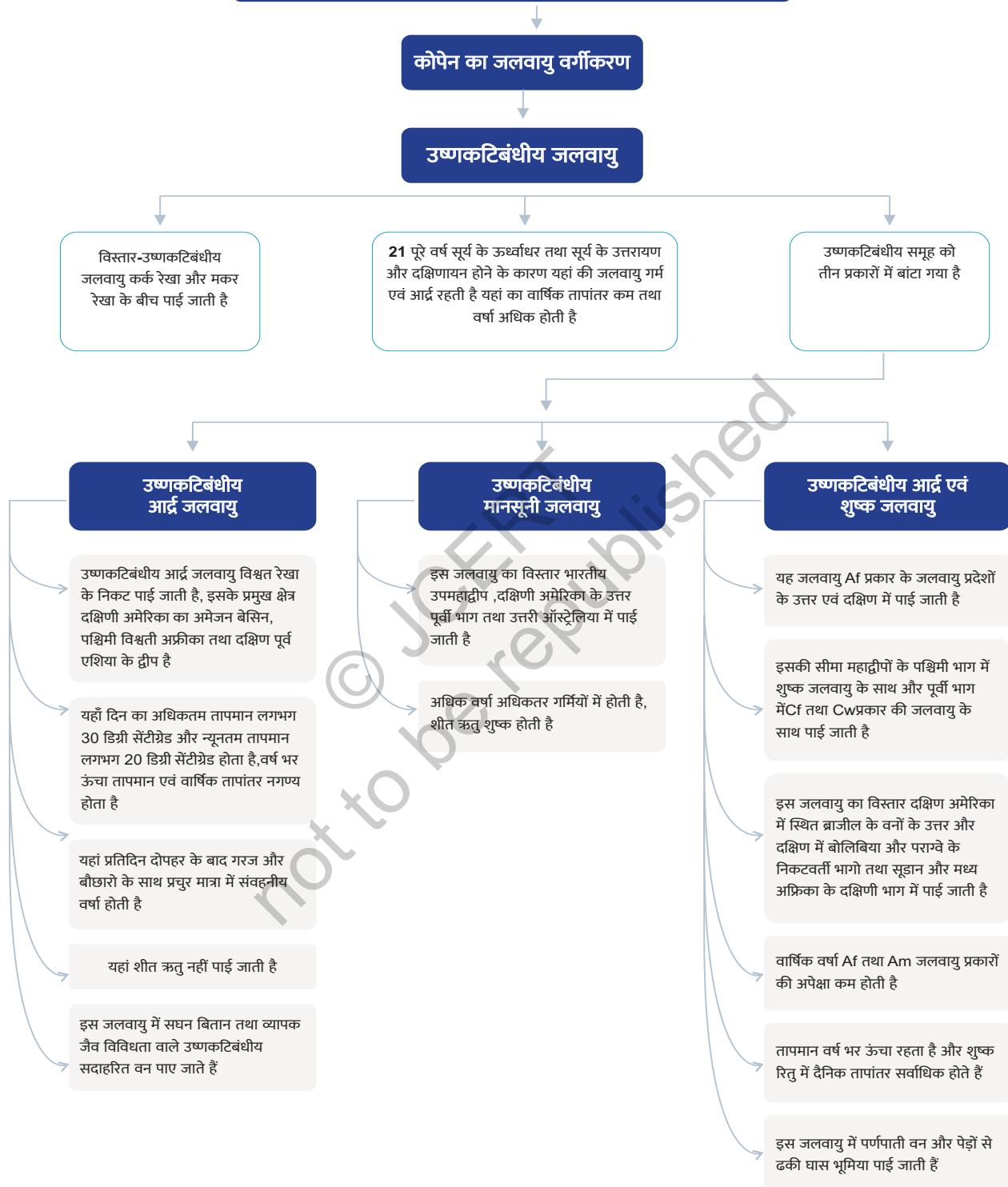
कोपेन के अनुसार जलवायु समूह

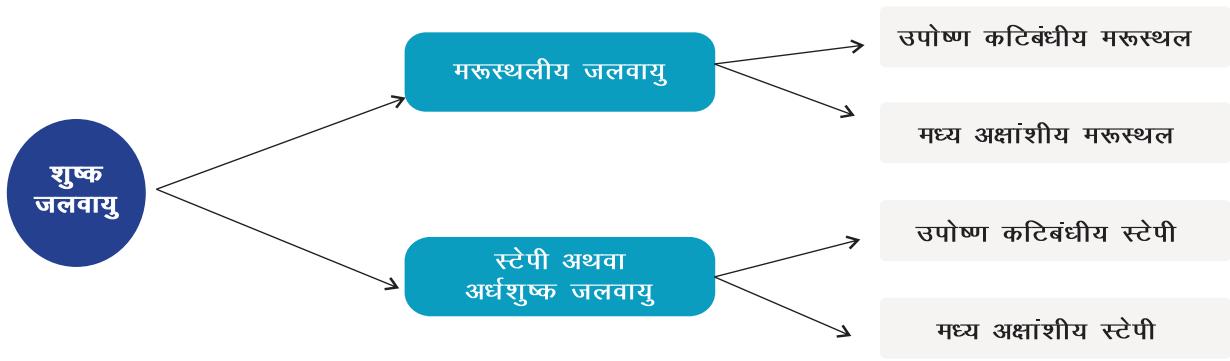
समूह	लक्षण
A. उष्णकटिबंधीय	सभी महीनों का औसत तापमान 18°C सेल्सियस से अधिक।
B. शुष्क जलवायु	वर्षण की तुलना में विभव वाणिकरण को अधिकता।
C. कोण्ठ शीतोष्ण	सर्वाधिक ठंडे महीने का औसत तापमान 3°C सेल्सियस से कम मध्य अक्षांशीय जलवायु।
D. शीतल हिम-बन जलवायु	वर्ष के सर्वाधिक ठंडे महीने का औसत तापमान शून्य अंश तापमान से 3°C नीचे।
E. शीत	सभी महीनों का औसत तापमान 10°C सेल्सियस से कम।
H. उच्चभूमि	ऊँचाई के कारण शीता।

कोपेन के अनुसार जलवायु प्रकार

समूह	प्रकार	कूट अक्षर	लक्षण
A उष्णकटिबंधीय आर्द्ध जलवायु	उष्णकटिबंधीय आर्द्ध जलवायु	Af	कोई शुष्क ऋतु नहीं।
	उष्णकटिबंधीय मानसून,	Am	मानसून, लघु शुष्क ऋतु
	उष्णकटिबंधीय आर्द्ध एवं शुष्क	Aw	जाड़े की शुष्क ऋतु
B शुष्क जलवायु	उष्णकटिबंधीय स्टैंपे	BSh	निम अक्षांशीय अर्ध शुष्क एवं शुष्क
	उष्णकटिबंधीय मरुस्थल	BWh	निम अक्षांशीय शुष्क
	मध्य अक्षांशीय स्टैंपे	BSk	मध्य अक्षांशीय अर्ध शुष्क अथवा शुष्क
	मध्य अक्षांशीय मरुस्थल	BWk	मध्य अक्षांशीय शुष्क
C कोण्ठ शीतोष्ण (मध्य अक्षांशीय जलवायु)	आर्द्ध उष्णकटिबंधीय	Cfa	मध्य अक्षांशीय अर्धशुष्क अथवा शुष्क
	भूमध्य सागरीय	Csa	शुष्क गर्म ग्रीष्म
	समुद्री पश्चिम तटीय	Cfb	कोई शुष्क ऋतु नहीं, कोण्ठ तथा शीतल ग्रीष्म
D शीतल हिम-बन जलवायु	आर्द्ध महाद्वीपीय	Df	कोई शुष्क ऋतु नहीं, भीषण जाड़ा
	उप-उत्तर ध्रुवीय	Dw	जाड़ा शुष्क तथा अत्यंत भीषण
E शीत जलवायु	दुङ्गा	ET	सही अर्थों में कोई ग्रीष्म नहीं
	ध्रुवीय हिमटोपी	EF	सदैव हिमाच्छादित हिम
F उच्च भूमि	उच्च भूमि	H	हिमाच्छादित उच्च भूमियाँ

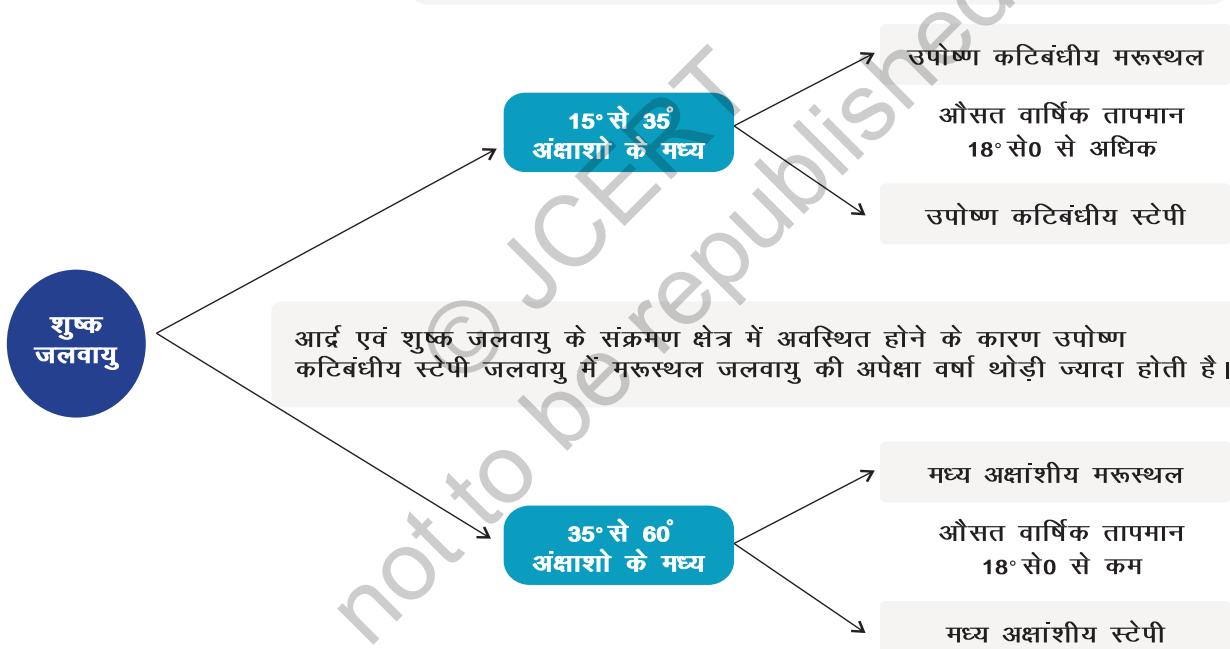
विश्व की जलवायु एवं जलवायु परिवर्तन



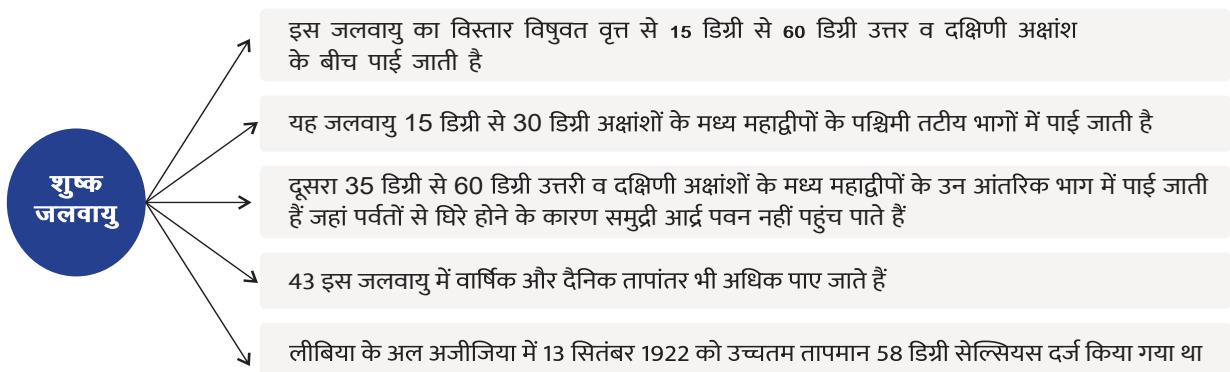


h = जब औसत वार्षिक तापमान 18° से 0 (64.4 फा.) से अधिक होता है तो h से इंगित किया जाता है।

k = जब औसत वार्षिक तापमान 18° से 0 (64.4 फा.) से कम होता है तो k से इंगित किया जाता है।



आद्र एवं शुष्क जलवायु के संक्रमण क्षेत्र में अवस्थित होने के कारण उपोष्ण कटिबंधीय स्टेपी जलवायु में मरुस्थल जलवायु की अपेक्षा वर्षा थोड़ी ज्यादा होती है।



कोण्णा शीतोष्ण (मध्य अक्षांशीय) जलवायु

46 कोण्णा शीतोष्ण जलवायु का विस्तार 30 डिग्री से 50 डिग्री अक्षांशों के मध्य मुख्यतः महाद्वीपों के पूर्वी और पश्चिमी रीमांटों पर विस्तृत है

इस जलवायु में ग्रीष्म ऋतु कोण्णा (गर्म) तथा शीत ऋतु मृदुल होती है, इस जलवायु को 4 वर्गों में विभाजित किया गया है

आर्द्ध उपोष्ण कटिबंधीय जलवायु

यह जलवायु कर्क एवं मकर रेखा से ध्रुवों की ओर मुख्यतः भारत के उत्तरी मैदान और दक्षिणी चैन के आंतरिक मैदानों में पाई जाती है, यहां सर्दियों का तापमान कोण्णा होता है एवं यह AW जलवायु के समान होता है

भूमध्यसागरीय जलवायु

यह जलवायु भूमध्य सागर के चारों ओर तथा 30 डिग्री से 40 डिग्री अक्षांशों के मध्य महाद्वीपों के पश्चिमी तट के साथ-साथ पाई जाती है

यह जलवायु मध्य कैलिफोर्निया मध्य चिल्ली तथा ऑस्ट्रेलिया के दक्षिण पूर्वी और दक्षिण पश्चिमी तट तथा दक्षिण अफ्रीका का दक्षिण-पश्चिम भाग में पाई जाती है

यहां ग्रीष्म ऋतु शुष्क होती है तथा वर्षा शीत ऋतु में होती है

औसत वार्षिक वर्षा 35 से 90 सेंटीमीटर के बीच होता है

ग्रीष्म ऋतु का औसत मासिक तापमान 25° सेंटीग्रेड के आसपास शीत ऋतु में 10° सेंटीग्रेड से कम रहता है

आर्द्ध उपोष्ण कटिबंधीय जलवायु

यह जलवायु उपोष्ण कटिबंधीय अक्षांशों में महाद्वीपों के पूर्वी भागों में पाई जाती है

यहां वायु राशियां प्रायः अस्थिर रहती हैं फलस्वरूप पूरे वर्ष वर्षा करती हैं।

यह जलवायु पूर्वी संयुक्त राज्य अमेरिका, दक्षिण तथा पूर्वी चैन, दक्षिणी जापान, उत्तर पूर्वी अर्जेंटीना, तटीय दक्षिण अफ्रीका और ऑस्ट्रेलिया के पूर्वी तट पर पाई जाती है।

यहां औसत वार्षिक वर्षा 75 से 150 सेंटीमीटर के बीच रहती है

ग्रीष्म ऋतु में तड़ित झंझा और शीत ऋतु में वाताग्री वर्षण सामान्य विशेषताएं हैं

ग्रीष्म ऋतु में औसत मासिक तापमान लगभग 27 डिग्री सेंटीग्रेड जबकि जाड़ों में 5° डिग्री से 12° डिग्री सेंटीग्रेड के बीच रहता है, यहां दैनिक तापांतर बहुत कम होता है

समुद्री पश्चिमी तटीय जलवायु

यह जलवायु भूमध्यसागरीय जलवायु से ध्रुवों की ओर महाद्वीपों के पश्चिमी तट पर पाई जाती है

इसके प्रमुख क्षेत्र उत्तर पश्चिमी यूरोप उत्तरी अमेरिका का पश्चिमी तट उत्तरी कैलिफोर्निया, दक्षिणी चिल्ली दक्षिण पूर्वी ऑस्ट्रेलिया और न्यूजीलैंड हैं

यहां ग्रीष्म ऋतु का औसत तापमान 15° डिग्री से 20° डिग्री सेल्सियस और शीत ऋतु का औसत तापमान 4 डिग्री से 10 डिग्री सेंटीग्रेड के बीच रहता है

यहां वार्षिक और दैनिक तापांतर कम पाया जाता है

यहां वर्षण 50 सेंटीमीटर से 250 सेंटीमीटर के बीच घटती बढ़ती रहती है

इस जलवायु प्रदेश में वर्षण साल भर होती है लेकिन सर्दियों में अधिक होती है

शीत हिम-वन जलवायु

यह जलवायु उत्तरी गोलार्ध में 40 डिग्री से 70 डिग्री अक्षांश के बीच यूरोप, एशिया और उत्तर अमेरिका के विस्तृत महाद्वीपीय क्षेत्रों में पाई जाती है इसे दो भागों में विभक्त किया गया है

आर्द्र जाड़ों से युक्त ठंडी जलवायु

यह समुद्री पश्चिम तटीय जलवायु और मध्य अक्षांशीय स्टैपी जलवायु से ध्रुवों की ओर पाई जाती है। शीत ऋतु ठंडी और बर्फीले होते हैं। वार्षिक तापांतर अधिक होता है। मौसमी परिवर्तन आकस्मिक और अल्पकालिक होते हैं। ध्रुवों की ओर सर्दियाँ बढ़ती जाती हैं।

शुष्क जाड़ों से युक्त ठंडी जलवायु

शुष्क जाड़ों से युक्त ठंडी जलवायु मुख्यतः उत्तर-पूर्वी एशिया में पाई जाती है। ध्रुवों की ओर गर्मियों में तापमान कम होते हैं और जाड़ों में तापमान अत्यंत न्यून होती है।

जाड़ों में प्रतिचक्रवात का स्पष्ट विकास तथा ग्रीष्म ऋतु में उसका कमज़ोर पड़ना इस क्षेत्र में पवनों के प्रत्यार्पन की मानसून जैसी दशाएँ उत्पन्न करते हैं।

कुछ स्थान तो ऐसे भी हैं, जहाँ वर्षा के सात महीने तक तापमान हिमांक बिंदु से कम रहता है। वार्षिक वर्षा 12 से 15 से.मी. के बीच होती है।

ध्रुवीय जलवायु 70° अक्षांश से ध्रुवों की ओर पाई जाती है। ध्रुवीय जलवायु दो प्रकार की होती है: (1) टुण्ड्रा (ET) (2) हिम टोपी (EF)।

टुण्ड्रा जलवायु

टुण्ड्रा जलवायु का नाम कार्ड, लाइकेन तथा पुष्पी पादप जैसे छोटे वनस्पति प्रकारों के आधार पर रखा गया है।

यह स्थायी तुषार का प्रदेश है जिसमें अधोभूमि स्थायी रूप से जमी रहती है।

ग्रीष्म ऋतु में टुण्ड्रा प्रदेशों में दिन के प्रकाश की अवधि लंबी होती है।

हिमटोप जलवायु

हिमटोप जलवायु ग्रीनलैंड और अंटार्कटिका के आंतरिक भागों में पाई जाती है गर्मियों में भी तापमान हिमांक से नीचे रहता है।

इस क्षेत्र में वर्षा थोड़ी मात्रा में होती है। तुषार एवं हिम एकत्रित होती जाती है जिनका बढ़ता हुआ दबाव हिम परतों को विकृत कर देता है। हिम परतों के ये टुकड़े आर्किटिक एवं अंटार्कटिक जल में खिसक कर प्लावी हिम शैलों के रूप में तैरने लगते हैं।

अंटार्कटिक में 79° दक्षिण अक्षांश पर "प्लेट्टू स्टेशन" पर भी यही जलवायु पाई जाती है।

जलवायु परिवर्तन

अपने उत्पत्ति काल से ही पृथ्वी ने जलवायु में अनेक परिवर्तन देखे हैं। जलवायु परिवर्तन एक प्राकृतिक एवं सतत प्रक्रिया है। जिस प्रकार की जलवायु का अनुभव हम अब कर रहे हैं वह थोड़े बहुत उतार चढ़ाव के साथ विगत 10 हजार वर्षों से अनुभव की जा रही है।

भूगर्भिक अभिलेखों से हिमयुगों और अंतरहिमयुगों में क्रमशः परिवर्तन की प्रक्रिया परिलक्षित होती है। भू-आकृतिक लक्षण, विशेषतः ऊँचाईयों तथा उच्च अक्षांशों में हिमानियों के आगे बढ़ने व पीछे हटने के शेष चिह्न प्रदर्शित करते हैं।

हिमानी निर्मित झीलों में अवसादों का निक्षेपण उष्ण एवं शीत युगों के होने को उजागर करता है।

वृक्षों के तनों में पाए जाने वाले वलय भी आर्द्ध एवं शुष्क युगों की उपस्थिति का संकेत देते हैं।

ऐतिहासिक अभिलेख भी जलवायु की अनिश्चितता का वर्णन करते हैं। जैसे - पुरातत्व खोजें दर्शाती हैं कि ईसा से लगभग 8,000 वर्ष पूर्व राजस्थान के मरुस्थल की जलवायु आर्द्ध एवं शीतल थी, ईसा से 3,000 से 1,700 वर्ष पूर्व यहाँ वर्षा अधिक होती थी, लगभग 2,000 से 1,700 वर्ष ईसा पूर्व यह क्षेत्र हड्ड्पा संस्कृति का केंद्र था।

लगभग 50 करोड़ से 30 करोड़ वर्ष पहले भू-वैज्ञानिक काल के फैंब्रियन, आडविसियन तथा सिल्वरियन युगों में पृथ्वी गर्म थी। स्लोस्टोसीन युगांतर के दौरान हिमयुग और अंतर हिमयुग अवधियों रही हैं। अंतिम प्रमुख हिमयुग आज से 18,000 वर्ष पूर्व था। वर्तमान अंतर हिमयुग 10,000 वर्ष पूर्व आरंभ हुआ था।

पिछले कुछ शताब्दियों से विश्व में हो रहे हैं तीव्र मौसमी एवं जलवायुविक घटनाओं ने सिद्ध किया है कि जलवायु परिवर्तन एक प्राकृतिक एवं सतत प्रक्रिया है। फसलों की उपज अथवा फसलों के विनाश, बाढ़ों तथा लोगों के प्रवास संबंधी ऐतिहासिक अभिलेख परिवर्तनशील जलवायु के प्रभाव के बारे में बताते हैं।

यूरोप अनेकों बार उष्ण, आर्द्ध, शीत एवं शुष्क युगों से गुजरा है। इनमें से महत्त्वपूर्ण प्रसंग 10 वीं और 11 वीं शताब्दी की उष्ण एवं शुष्क दशाओं का है, जिनमें वाइकिंग कबीले ग्रीनलैंड में जा बसे थे।

यूरोप ने सन् 1550 से सन् 1850 के दौरान लघु हिम युग का अनुभव किया है।

1930 के दशक में संयुक्त राज्य अमेरिका के बहुत मैदान के दक्षिण-पश्चिमी भाग में, जिसे 'धूल का कटोरा' कहा जाता है, भीषण सूखा पड़ा।

सहारा मरुस्थल के दक्षिण में स्थित साहेल प्रदेश में 1967 से 1977 के दौरान आया विनाशकारी सूखा ही एक परिवर्तन था।

1990 के दशक में शताब्दी का सबसे गर्म तापमान और विश्व में सबसे भयंकर बाढ़ों को दर्ज किया है।

1885 से 1940 तक विश्व के तापमान में वृद्धि की प्रवृत्ति पाई गई है। 1940 के बाद तापमान में वृद्धि की दर घटी है।

अभिनव पूर्व काल में जलवायु

जलवायु परिवर्तन के कारण

भूमंडलीय ऊष्मन

खगोलीय कारण

सौर कलंक सूर्य पर काले धब्बे होते हैं, जो एक चक्रीय ढंग से घटते-बढ़ते रहते हैं। कुछ मौसम वैज्ञानिकों के अनुसार सौर कलंकों की संख्या बढ़ने पर मौसम ठंडा और आर्द्ध हो जाता है और तूफानों की संख्या बढ़ जाती है। तथा सौर कलंकों की संख्या घटने से उष्ण एवं शुष्क दशाएँ उत्पन्न होती हैं यद्यपि ये खोजें आँकड़ों की दृष्टि से महत्त्वपूर्ण नहीं हैं।

एक अन्य खगोलीय सिद्धांत 'मिलकोविच दोलन' है। जो सूर्य के चारों ओर पृथ्वी के कक्षीय लक्षणों में बदलाव के चक्रों, पृथ्वी की डगमगाहट तथा पृथ्वी के अक्षीय झुकाव में परिवर्तनों के बारे में अनुमान लगाता है। ये सभी कारक सूर्य से प्राप्त होने वाले सूर्यात्मप में परिवर्तन ला देते हैं। जिसका प्रभाव जलवायु पर पड़ता है।

पार्थिव कारण

ज्यालामुखी उद्घेदन वायुमंडल में बड़ी मात्रा में ऐरोसोल फैंक देता है। ये ऐरोसोल लंबे समय तक वायुमंडल में विद्यमान रहते हैं और पृथ्वी की सतह पर पहुँचने वाले सौर्यिक विकिरण को कम कर देते हैं। हाल ही में हुए पिनाटोबा (फिलीपींस) तथा एल सियोल ज्यालामुखी उद्घेदनों के बाद पृथ्वी का औसत तापमान कुछ हद तक गिर गया था।

मानवीय कारण

जलवायु पर पड़ने वाला सबसे महत्त्वपूर्ण मानवोद्भवी कारण वायुमंडल में ग्रीन हाउस गैसों का बढ़ता साद्रण है। जिसका परिणाम हमें भूमंडलीय ऊष्मन या ग्रीन हाउस प्रभाव के रूप में देखने को मिलता है।

ग्रीन हाउस गैसों की उपस्थिति के कारण वायुमंडल एक ग्रीनहाउस की भाँति व्यवहार करता है। वायुमंडल प्रवेशी सौर विकिरण का पारेषण भी करता है, किंतु पृथ्वी की सतह से ऊपर की ओर उत्सर्जित होने वाली अधिकतम् दीर्घ तरंगों को अवशोषित कर लेता है। ये गैसें जो विकिरण की दीर्घ तरंगों का अवशोषण करती हैं, ग्रीनहाउस गैसें कहलाती हैं। वायुमंडल का तापन करने वाली प्रक्रियाओं को सामूहिक रूप से ग्रीनहाउस प्रभाव (Green house effect) कहा जाता है।

ग्रीनहाउस का साम्यानुमान उस ग्रीनहाउस से लिया गया है, जिसका उपयोग ठंडे इलाकों में ऊष्मा का परिवर्षण करने के लिए किया जाता है। ग्रीनहाउस कॉच का बना होता है। कॉच प्रवेशी सौर विकिरण की लघु तरंगों के लिए पारदर्शी होता है मगर बहिर्गमी विकिरण की दीर्घ तरंगों के लिए अपारदर्शी। इस प्रकार कॉच अधिकाधिक विकिरण को आने देता है और दीर्घ तरंगों वाले विकिरण को कॉच घर से बाहर जाने से रोकता है। इससे ग्रीन हाउस इमारत के भीतर बाहर की अपेक्षा तापमान अधिक हो जाता है। जब आप गर्मियों में किसी बंद खिड़कियों वाली कार अथवा बस में प्रवेश करते हैं तो आप बाहर की अपेक्षा अधिक गर्मी अनुभव करते हैं। इसी प्रकार जाड़ों में बंद दरवाजों व खिड़कियों वाला वाहन बाहर की अपेक्षा गर्म रहता है। यह ग्रीनहाउस प्रभाव का एक अन्य उदाहरण है।



हरित गृह में सब्जियों की कृषि

भूमंडलीय ऊष्मन

ग्रीनहाउस गैसें (GHGs)

मुख्य ग्रीनहाउस गैसों कार्बन डाईऑक्साइड (CO_2), क्लोरोफ्लोरोकार्बन्स (CFCs), मीथेन (CH_4), नाइट्रस ऑक्साइड (NO_2) और ओजोन (O_3) हैं। कुछ अन्य गैसें जैसे नाइट्रिक ऑक्साइड (N_2O) और कार्बन मोनोऑक्साइड (CO)।

क्लोरोफ्लोरोकार्बन अत्यधिक प्रभावी होते हैं तथा यह मानवीय गतिविधियों से पैदा होते हैं।

वायुमंडल में उपस्थित ग्रीनहाउस गैसों में सबसे अधिक सांद्रण कार्बन डाईऑक्साइड का है। CO_2 , का उत्सर्जन मुख्यतः जीवाश्मी ईंधनों (तेल, गैस एवं कोयला) के दहन से होता है। CO_2 लगभग 0.5 प्रतिशत की वार्षिक दर से बढ़ रही है।

ओजोन गैस समताप मंडल में उपस्थित होती है, जहाँ पराबैगनी किरणें ऑक्सीजन को ओजोन में बदल देती हैं। इससे पराबैगनी किरणें पृथ्वी की सतह पर नहीं पहुँच पाती हैं। ओजोन परत का सबसे अधिक क्षरण अंटार्कटिका महाद्वीप के ऊपर हुआ है, जो ओजोन छिद्र कहलाता है।

वायुमंडल में ग्रीन हाउस गैसों के उत्सर्जन को कम करने के प्रयास

वायुमंडल में ग्रीनहाउस गैसों के उत्सर्जन को कम करने के लिए अंतर्राष्ट्रीय स्तर पर प्रयास किए गए हैं। इनमें से सबसे महत्वपूर्ण 'क्योटो प्रोटोकॉल' है जिसकी उद्घोषणा सन् 1997 में की गई थी। सन् 2005 में प्रभावी हुई इस उद्घोषणा का 141 देशों ने अनुमोदन किया है। क्योटो प्रोटोकॉल ने 35 औद्योगिक राष्ट्रों को परिबद्ध किया कि वे सन् 1990 के उत्सर्जन स्तर में वर्ष 2012 तक 5 प्रतिशत की कमी लायें।

विविध तथ्य

वायुमंडल में ग्रीनहाउस गैसों के सांद्रण में वृद्धि की प्रवृत्ति आगे चलकर पृथ्वी को गर्म कर सकती है।

भूमंडलीय ऊष्मन के दुष्प्रभाव जीवन पोषक तंत्र को कुप्रभावित कर सकते हैं।

हिमटोपियों व हिमनदियों के पिघलने से तटीय क्षेत्र के विस्तृत भाग और द्वीप जलमण्डल हो जाएंगे। इससे सामाजिक समस्याएँ उत्पन्न होंगी।

तापमान के बढ़ने की प्रवृत्ति 20वीं शताब्दी में दिखाई दी।

1856-2000 के दौरान सबसे गर्म साल अंतिम दशक में दर्ज किया गया था। सन् 1998 संभवतः न केवल 20वीं शताब्दी का बल्कि पूरी सहस्राब्दि का सबसे गर्म वर्ष था।