



વातावरण (Atmosphere)

વातावरण વગર પૃથ્વીસપાટી પરની જવસૂચિનું અસ્તિત્વ અશક્ય છે. તેમાં ઓક્સિજન અને નાઈટ્રોજન વાયુ જવસૂચિને જવંત રાખે છે. વાદળ, ધૂમ્રસ, વરસાદ, હિમ, વરણ વગેરે વાતાવરણમાં રહેલાં પાણીનાં સ્વરૂપો છે. રજકણો એ વાતાવરણમાં મહત્વનું સ્થાન ધરાવે છે. તે ધૂમ્રસ અને ઝકળની પ્રક્રિયાઓ માટે કારણભૂત છે.

“પૃથ્વીની ચારે બાજુ વીટળાઈને આવેલા હવાના આવરણને ‘વાતાવરણ’ કહે છે.” પૃથ્વીસપાટીથી આશરે 32 કિમીની ઊંચાઈ સુધીના વાતાવરણના સ્તરમાં 99 % જેટલી હવા સમાયેલી છે. આથી સપાટીની નજીકનું વાતાવરણ ઘણું છે અને ઊંચે જઈએ તેમ તે પાતળું બને છે.

વાતાવરણ રંગહીન, સ્વાદરહિત અને વાસરહિત છે. ગતિ કરતી હવાને પવન કે લહેર કહીએ છીએ. વાતાવરણ સ્થિતિસ્થાપકતા અને દબનીયતાનો ગુણ ધરાવે છે. વાતાવરણ પારદર્શક છે. પરંતુ તેમાંથી પસાર થતાં અમુક પ્રકારનાં વિકિરણો શોષાય છે અને પદાર્થી હવાના ધર્માંથી અવરોધાય છે. તેથી ઉલ્કાઓ પૃથ્વીસપાટી પર આવતાં પહેલાં વાતાવરણમાં સળગીને નાશ પામે છે. આમ, વાતાવરણ અવકાશી પદાર્થીથી પૃથ્વીનું રક્ષણ કરે છે.

વાતાવરણનું બંધારણ

વાતાવરણમાં ઘન, પ્રવાહી અને વાયુ તત્ત્વો છે. વાતાવરણમાં મુખ્યત્વે સૂક્ષ્મ રજકણો, ક્ષારકણો, હિમકણો, જવજંતુઓ, પાણી, જુદા જુદા વાયુઓ અને લેજ રહેલા છે.

વાયુ	પ્રમાણ (ટકમાં)
નાઈટ્રોજન (N_2)	78.00
ઓક્સિજન (O_2)	21.00
આર્ગન (Ar)	0.93
કાર્બન ડાયોક્સાઈડ (CO_2)	0.03
નિયોન (Ne)	
હિલિયમ (He)	
ઓઝોન (O_3)	
હાઈટ્રોજન (H_2)	હલકા વાયુઓ
મિથેન (CH_4)	0.4
ક્રીપ્ટોન (Kr)	
ઝેનોન (Xe)	100.00

કાર્બન ડાયોક્સાઈડ સૌથી વધુ ભારે વાયુ છે. તેથી તે સપાટીથી 20 કિમીની ઊંચાઈ સુધીના વાતાવરણમાં વધુ પ્રમાણમાં હોય છે, જ્યારે ઓક્સિજન 110 કિમી સુધી અને નાઈટ્રોજન 130 કિમીની ઊંચાઈ સુધી હોય છે. વાતાવરણમાં કાર્બન ડાયોક્સાઈડનું પ્રમાણ ખૂબ જ ઓછું (0.03 %) છે. વનસ્પતિ પ્રકારસંશેષણની કિયા દરમિયાન હવામાંથી કાર્બન ડાયોક્સાઈડ લે લે એ અને પોતાનો ખોરાક તેથાર કરવામાં તેનો ઉપયોગ કરે છે. માનવી અને પ્રાણીઓના શાસોચ્છવાસ માટે ઓક્સિજન ઉપયોગી વાયુ છે. ઓઝોન વાયુનું પડ પૃથ્વીસપાટીથી આશરે 15 થી 50 કિમીની ઊંચાઈએ આવેલું છે. જે સૂર્યના અલ્ફાવાયોલેટ કિરણનું શોષણ કરે છે. સામાન્ય રીતે પૃથ્વીસપાટીથી આશરે 130 કિમીની ઊંચાઈએ વાતાવરણ હાઈટ્રોજન અને હિલિયમ જેવા હલકા વાયુઓનું બનેલું છે.

વાતાવરણમાં પાણી ઘન, પ્રવાહી અને વાયુ સ્વરૂપે જોવા મળે છે. પાણી હવામાં હિમકણો, જલબુંદો અને વરણના રૂપમાં હોય છે. આ બધામાં વરણ એ મહત્વનું સ્વરૂપ છે. વિવિધ જળાશયોમાં બાધીભવન તેમ જ વનસ્પતિમાં બાધ્ય નિષ્કાસન પ્રક્રિયાથી વરણ થાય છે અને વાતાવરણમાં ભણે છે. વરણ વાતાવરણમાં લગભગ 10 થી 12 કિમીની ઊંચાઈ સુધી જ

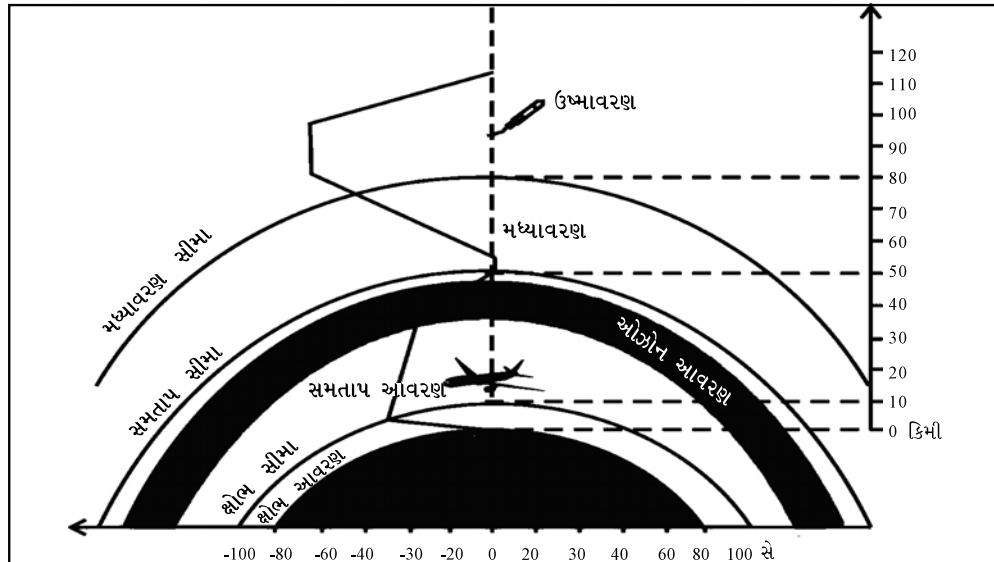
હોય છે. વરાળનું પ્રમાણ વાતાવરણમાં 0 થી 4 % જેટલું હોય છે. વરાળ એ સૂર્યની ગરમી શોષી લેનારું વાતાવરણનું મુખ્ય ઘટક છે. વાતાવરણમાં વાદળો, ધૂમસ, વરસાદ વગેરે વરાળનાં સ્વરૂપો છે.

પૃથ્વીની સપાઠીથી તદ્દન નજીકના વાતાવરણમાં અસંખ્ય રજકણો આવેલાં છે. તે ખુલ્લી ધરતી, કારખાનામાંથી નીકળતો ધૂમાડો, વનસ્પતિ, જવાળામુખી પ્રસ્કોટન, ઉલ્કાપાત વગેરે દ્વારા વાતાવરણમાં ભણે છે. રજકણો અને ક્ષારકણો બેજગાહી અને બેજધારી હોવાથી તે વાતાવરણની ઘનતા વધારે છે. ઉધ્ા કે સંધાનાં દશ્યો, ધૂમસ, વાદળ વગેરે બનવાની પ્રક્રિયા માટે રજકણો કારણભૂત છે.

વાતાવરણની સ્તરરચના

સપાઠીથી ઊંચે જતાં અનુભવાતા તાપમાનના ફેરફારને કારણે વાતાવરણનાં ચાર આવરણો પાડવામાં આવ્યાં છે :

- | | |
|-------------------------------|---------------------------|
| (1) ક્ષોભ આવરણ (Troposphere) | (3) મધ્યાવરણ (Mesosphere) |
| (2) સમતાપ આવરણ (Stratosphere) | (4) ઉખાવરણ (Thermosphere) |



8.1 વાતાવરણનાં આવરણો

(1) ક્ષોભ આવરણ (Troposphere) : પૃથ્વીસપાઠીને વીટળાઈને આવેલા વાતાવરણના પ્રથમ આવરણને 'ક્ષોભ આવરણ' કહે છે. ઉષ્ણ કટિબંધીય પ્રદેશ પર તે 16 કિમી, સમશીતોળા કટિબંધીય પ્રદેશ પર 12 કિમી અને શીત કટિબંધીય પ્રદેશ પર 8 કિમીની ઊંચાઈ સુધી ફેલાયેલું છે. આ ઊંચાઈનો આંક ઋતુ પ્રમાણે બદલાતો રહે છે. જેમકે ઉનાળાની ગરમ ઋતુમાં ક્ષોભ આવરણ વધારે ઊંચે સુધી અને શિયાળાની ઠંડી ઋતુમાં ઓછી ઊંચાઈ સુધી વિસ્તરેલું હોય છે.

પૃથ્વીસપાઠી પરની જીવસૂચિ પર ક્ષોભ આવરણની અસર થાય છે. વાતાવરણનાં તોફાનો, હવાનું સંચરણ, ગાજ-વીજ, વાદળ, વરસાદ, વંટોળ વગેરે આ આવરણમાં અનુભવાય છે. પૃથ્વી પરના હવામાન અને આબોહવાના નિર્માણમાં ક્ષોભ આવરણનો મોટો ફાળો છે. વાતાવરણના ફુલ વાયુ દ્વયના 75 % જેટલો વાયુ દ્વય, પાણીની વરાળ અને રજકણો આ આવરણમાં આવેલાં છે. પૃથ્વીસપાઠીથી જેમ જેમ ઊંચે જઈએ તેમ તેમ તાપમાન ઘટે છે. એક કિમીની ઊંચાઈએ જતાં 6.5° સે તાપમાન ઘટે છે.

ક્ષોભ આવરણની ઉપરની સપાઠી કે જ્યાં તાપમાન ઘટું અટકી જાય છે, તે સીમાને 'ક્ષોભ સીમા' (Tropopause) કહે છે. આ સીમા વિસ્તારમાં હવાનું તાપમાન લગભગ સ્થિર થાય છે. હવાનું સંચરણ મંદ પડી જાય છે. આ વિસ્તાર વિમાનોના ઉક્યુન માટે ખૂબ જ અનુકૂળ છે.

(2) સમતાપ આવરણ (Stratosphere) : જ્યાં ક્ષોભ આવરણ પૂર્ણ થાય ત્યાંથી 50 કિમીની ઊંચાઈ સુધી સમતાપ આવરણ વિસ્તરેલું છે. આ આવરણમાં તાપમાન લગભગ સ્થિર રહે છે. તેથી તેને 'સમતાપ આવરણ' કહે છે. સમતાપ આવરણમાં ઋતુઓ અનુભવાતી નથી, વાદળ, વરસાદ, વંટોળ, હિમ વગેરે અનુભવાતાં નથી. અહીં હવા અત્યંત સ્વચ્છ અને પાતળી છે, તેથી જેટ વિમાનો ઓછા અવરોધ સાથે ઝડપથી ઉડી શકે છે.

આ વાતાવરણમાં શરૂઆતમાં પૃથ્વીસપાઈથી 20 કિમીની ઊંચાઈ સુધી હવાનું તાપમાન લગભગ સ્થિર રહે છે. ત્યાર પછી ઊંચાઈની સાથે તાપમાન ધીમે ધીમે વધવા લાગે છે અને આશરે 50 કિમીની ઊંચાઈએ તાપમાન વધતું અટકી જાય છે. જે ઊંચાઈએ તાપમાન વધતું અટકી જાય છે તે સીમાને સમતાપ સીમા (Stratopause) કહે છે.

ઊંચાઈની સાથે સમતાપ આવરણના બંધાવરણમાં થોડો ફેરફાર જોવા મળે છે. આશરે 15 કિમીથી 50 કિમી વચ્ચેની ઊંચાઈમાં ઓજોન વાયુ આવેલો છે. તેથી સમતાપ આવરણના આ ભાગને ઓજોન આવરણ (Ozonosphere) તરીકે પણ ઓળખવામાં આવે છે. સૂર્યના અલ્ટ્રાવાયોલેટ કિરણો આ ભાગમાં શોષાય છે તેમ જ આ આવરણમાંથી પસાર થતી ઉલ્કાઓ સળગી ઉઠે છે અને નાશ પામે છે. ઓજોન વાયુ જંતુનાશક છે, હવાને શુદ્ધ કરે છે, મનુષ્ય માટે તે આરોગ્યપ્રદ છે.

(3) મધ્યાવરણ (Mesosphere) : સમતાપ આવરણની ઉપર વાતાવરણના આશરે 50 થી 80 કિમીની ઊંચાઈ સુધીના ભાગને મધ્યાવરણ કહે છે. આ આવરણમાં ઉંચે જતાં તાપમાન ઘટતું જાય છે. લગભગ 80 કિમીની ઊંચાઈએ તાપમાન ઘટતું અટકી જાય છે. આ ઊંચાઈને મધ્યાવરણ-સીમા (Mesopause) કહે છે. આ વિસ્તારમાં હવાનું તાપમાન -90° થી -100° સે હોય છે.

(4) ઉખાવરણ (Thermosphere) : મધ્યાવરણની ઉપરના આવરણને ઉખાવરણ કહે છે. તે 80 કિમીની ઊંચાઈએથી શરૂ થઈ જ્યાં સુધી વાતાવરણ છે. ત્યાં સુધી આ આવરણ વિસ્તરેલું છે. અહીં હવા અતિશય ગરમ અને એકદમ પાતળી હોય છે. આ આવરણમાં 350 કિમીની ઊંચાઈએ આશરે 900° સે જેટલું તાપમાન હોય છે. સૂર્યના અલ્ટ્રાવાયોલેટ કિરણોના સતત પ્રણારને કારણે ઉખાવરણની હવાનું આયનિકરણ થાય છે. તેથી વાતાવરણના આ આવરણને ‘આયનાવરણ’ (Ionosphere) પણ કહે છે.

રેઝિયોના તરંગો આ આવરણની વીજભારયુક્ત હવા સાથે અથડાઈ પરાવર્તન થઈ પાછા પૃથ્વી પર આવે છે. તેથી પૃથ્વી પરનાં રેઝિયો પ્રસારણ માટે આ આવરણ ખૂબ જ ઉપયોગી છે. આ આવરણમાં થતી આયનિકરણની પ્રક્રિયાને કારણે કેટલીક વાર ધ્રુવ પ્રદેશમાં ઉંચે આકાશમાં ‘મેરુ જ્યોત’ (aurora) જોવા મળે છે. તે કોઈક વાર તેજના લિસોટાર્પે, તો કોઈક વાર મંડપની જાલર જેવા આકારે પણ દેખાય છે. વિકસિત રાષ્ટ્રો અવકાશયાન દ્વારા વિવિધ પ્રકારના પ્રયોગ કરીને વધુ ઊંચાઈએ આવેલા વાતાવરણની માહિતી મેળવવા પ્રયત્નશીલ છે.

આમ, વાતાવરણ જુદાં જુદાં ચાર આવરણોમાં વહેચાયેલું છે :

હવામાન (Weather)

ટૂંકા સમયગાળાની વાતાવરણની વાસ્તવિક સ્થિતિને હવામાન કહે છે. હવામાન સવારનું, બપોરનું, સાંજનું, રાત્રીનું કે દિવસનું એમ કોઈ પણ સમયગાળાનું હોઈ શકે, હવામાનનો આધાર તાપમાન, બેજ, વરસાદ, હવાનું દબાણ, ધૂમસ, વાદળનું પ્રમાણ વગેરે પર રહેલો છે. વિશ્વના દેશો પોતાના પ્રદેશનું દરરોજનું હવામાન નોંધી, તેનો અહેવાલ અને હવામાન નકશા, દૂરદર્શન તથા રેઝિયો પર પ્રસારિત કરે છે. ભારતમાં હવામાન ખાતાની મુખ્ય કચેરી દિલ્હીમાં આવેલી છે, જે સમગ્ર દેશનું રોજેરોજનું હવામાન દર્શાવતા અહેવાલ અને નકશા દિવસમાં બે વખત પ્રસિદ્ધ કરે છે.

આબોહવા (Climate)

વાતાવરણની લાંબા ગાળાની સરેરાશ સ્થિતિને આબોહવા કહે છે. સામાન્ય રીતે જે-તે પ્રદેશની 35° કે તેથી વધુ વર્ષોની હવામાનની પરિસ્થિતિ ઉપરથી તે પ્રદેશની આબોહવા નક્કી કરવામાં આવે છે.

આબોહવાનાં તત્ત્વો

(1) સૂર્યધાત અને તાપમાન : સૂર્યમાંથી મળતી ગરમીને સૂર્યધાત કહે છે. સૂર્યધાતનું પ્રમાણ અક્ષાંશ પ્રમાણે જુદું જોવા મળે છે.

ઉખા કટિબંધમાં સૂર્યના કિરણો લંબ પડતાં હોવાથી તાપમાન ઉંચું રહે છે જ્યારે ધ્રુવ પ્રદેશમાં સૂર્યના કિરણો ત્રાંસાં પડતાં હોવાથી તાપમાન નીચું અનુભવાય છે. સૂર્યધાત અને તાપમાન પરથી જે-તે પ્રદેશની આબોહવા ગરમ, ઠંડી, સમ કે વિષમ છે તે નક્કી કરી શકાય છે.

(2) દબાણ અને પવનો : અક્ષાંશ, સમુદ્રથી અંતર, પ્રાકૃતિક રચના, બૌગોલિક સ્થાન, ઊંચાઈ, જંગલપ્રદેશો વગેરે કારણસર હલકા અને ભારે દબાણો રચાય છે. વિષુવવૃત્તના પ્રદેશમાં ગરમીને કારણે હલકું દબાણ અને ધૂવીય કે ઠંડા પ્રદેશોમાં ઠંડીને કારણે ભારે દબાણ અનુભવાય છે. આમ વિવિધ પરિબળોની અસરને કારણે હલકા અને ભારે દબાણો રચાય છે. ભારે દબાણ પરથી હલકા દબાણ તરફ હવા ગતિ કરે છે. સમુદ્ર પર ભારે દબાણ હોય છે. ત્યારે અહીંના બેજવાળા પવનો હલકા દબાણવાળા ભૂમિખંડો તરફ વાય છે અને વરસાદ આપે છે. સમુદ્ર પરથી આવતા પવનો ઠંડા હોવાના કારણે ઊંચાઈની આબોહવા સમ

રહે છે. સૂક્ષ્મ પવનો જે ભાગમાં વાય છે ત્યાં વરસાદ ખૂબ ઓછો પડે છે અને આબોહવા વિષમ બને છે. આમ, દબાડા અને પવનો જે-તે પ્રદેશની આબોહવામાં ફેરફાર લાવવામાં મહત્વનો ભાગ ભજવે છે.

(3) બેજ અને વરસાદ : વાતાવરણમાં વરાળારૂપે રહેલા પાણીને બેજ કહે છે. બેજનું પ્રમાણ બાધીભવનની તીવ્રતા પર આધાર રાખે છે. સૂક્ષ્મ રણપ્રદેશમાં ઓછા વરસાદને કારણે અને ધ્રુવ પ્રદેશમાં નીચા તાપમાનને કારણે બાધીભવન મંદ થતું હોવાથી હવામાં બેજનું પ્રમાણ ઓછું હોય છે. તેથી ત્યાં વરસાદ ઓછો પડે છે. વિષુવવૃત્તીય પ્રદેશમાં સૂર્યનાં કિરણો બારેમાસ લંબ પડતાં હોવાથી બાધીભવન સૌથી વધુ થાય છે અને દુનિયાનો સૌથી વધુ સરેરાશ વરસાદ અહીં પડે છે. હવામાં રહેલો બેજ ઊકળાટ અને બાફ ઉત્પન્ન કરે છે. આ કારણથી વિષુવવૃત્તીય પ્રદેશની બેજવાળી આબોહવા માનવ-સ્વાસ્થ્ય માટે અનુકૂળ નથી. આ રીતે બેજ અને વરસાદના કારણે સૂક્ષ્મ કે બેજવાળી આબોહવા નક્કી થાય છે.

આબોહવા પર અસર કરતાં પરિબળો

આબોહવાના ‘તત્ત્વો’ અને ‘પરિબળો’ વચ્ચે તફાવત છે. આબોહવાનાં તત્ત્વો આબોહવાનું નિર્માણ કરે છે જ્યારે આબોહવાનાં પરિબળો તેનાં તત્ત્વો પર અસર કરે છે. આબોહવા પર અસર કરતાં પરિબળો આ પ્રમાણે છે :

(1) અક્ષાંશ : અક્ષાંશ આબોહવા પર અસર કરનારું મહત્વનું પરિબળ છે. વિષુવવૃત્તીય પ્રદેશમાં સૂર્યનાં કિરણો લંબ પડતાં હોવાથી ત્યાં ગરમી વધુ પડે છે. બાધીભવન વધારે થાય છે અને વરસાદ પણ વધારે પડે છે. આથી, આ પ્રદેશમાં આબોહવા ગરમ અને બેજવાળી બને છે. વિષુવવૃત્તીય પ્રદેશથી ધ્રુવીય પ્રદેશો તરફ જતાં સૂર્યનાં કિરણો ત્રાંસા પડતાં જાય છે. ધ્રુવીય પ્રદેશ પર સૂર્યનાં કિરણો સૌથી વધુ ત્રાંસા પડે છે, બાધીભવન ઓછું થાય છે અને વરસાદ ઓછો પડે છે. તેથી અહીં બારેમાસ અતિશય ઠંડી આબોહવા અનુભવાય છે. ભૂમય પ્રદેશના 30° અને 45° અક્ષાંશના પછ્ચામાં સૂક્ષ્મ અને શિયાળામાં હુંકાળી તથા બેજવાળી આબોહવા હોય છે.

(2) સમુદ્રસપાટીથી ઊંચાઈ : સમુદ્રસપાટીથી જેમ જેમ ઊંચે જઈએ તેમ તેમ તાપમાન ઘટે છે. એક કિમીની ઊંચાઈએ વાતાવરણમાં સરેરાશ 6.5° સે તાપમાન ઘટે છે. સમુદ્રસપાટીથી જેમ ઊંચે જઈએ તેમ તાપમાનની સાથે દબાડા ઘટે છે. કેટલાંક સ્થળો ઉષ્ણ કટિબંધમાં આવેલાં હોવા છતાં, તેમની ઊંચાઈને કારણે ત્યાં આબોહવા ખુશનુમા અને સ્કુર્તિદાયક રહે છે. દક્ષિણ અમેરિકા ખંડના ઈક્વેડરનું ક્રિવ્ટો શહેર વિષુવવૃત્ત પર આવેલું હોવા છતાં તેની આબોહવા ઊંચાઈના કારણે જ ખુશનુમા રહે છે. માટે લોકો ઉનાળાની સખત ગરમીથી બચવા માટે શિમલા, મનાલી, દાર્જિલિંગ, માઉન્ટ આબુ, સાપુતારા, પચમઢી, મહાબળેશ્વર, બીટી વગેરે ઊંચાઈ પર આવેલાં ગિરિમથકો પર જાય છે.

(3) સમુદ્રથી અંતર : જમીન અને પાણીની ગરમી સંગ્રહ કરવાની શક્તિ અને આપણે કરવાની શક્તિ જુદી જુદી છે. પૃથ્વી પર આવેલા મહાસાગરો અને ભૂમિભંડો પર આ અસર સ્પષ્ટ જોવા મળે છે. સમુદ્રકિનારાના નજીકના વિસ્તારમાં સમુદ્રની અસરને કારણે આબોહવા સમધાત જોવા મળે છે, જ્યારે સમુદ્રથી દૂર ખંડથી ભાગોમાં તાપમાન ઊંચું રહે છે અને વરસાદ ઓછો પડે છે. મુખ્ય, સિંગાપોર, લંડન, શાંધાઈ, રોઝો-દ-જનીરો વગેરે શહેરો સમુદ્રકિનારે હોવાથી ત્યાં સમધાત આબોહવા રહે છે જ્યારે દિલ્હી, મોસ્કો, વિનિપેગ, અમૃતસર, લાહોર વગેરે શહેરો સમુદ્રકિનારથી દૂર હોવાથી ત્યાં આબોહવા વિષમ રહે છે.

(4) મહાસાગરના પ્રવાહો : મહાસાગરમાં વહેતા ગરમ અને ઠંડા પ્રવાહો આબોહવા પર અસર કરે છે. જે સમુદ્રકિનારા નજીક ગરમ પ્રવાહ કે ઠંડો પ્રવાહ વહેતો હોય ત્યાંની આબોહવા અનુકૂમે હુંકાળી અને ઠંડી રહે છે. કેનેડાનો પૂર્વ ડિનારો અને પદ્ધિમ યુરોપનો ઉત્તર ભાગ લગભગ સરખા અંશો પર આવે છે છતાં તે બંને પ્રદેશોની પાસે વહેતા બિના પ્રકારના મહાસાગર પ્રવાહોના કારણે ત્યાંની આબોહવામાં તફાવત છે. કેનેડાના પૂર્વ કાંઠા પાસે લાભાડોરનો ઠંડો પ્રવાહ વહે છે. તેથી ત્યાં આબોહવા ખૂબ ઠંડી છે. શિયાળામાં ત્યાં બરફ જામી જાય છે જ્યારે પદ્ધિમ યુરોપના ઉત્તરના ભાગ પાસેથી ઉત્તર એટલેન્ટિકનો ગરમ ગલ્ફસ્ટ્રીભ પ્રવાહ વહે છે. આને કારણે ત્યાં આબોહવા બારેમાસ હુંકાળી રહે છે.

(5) જમીના પ્રકાર : આબોહવાના નિર્માણમાં જમીન એક ગૌડા પરિબળ છે. રેતાળ જમીન જલદી ગરમ અને જલદી ઠંડી થાય છે. આવી જમીન રણપ્રદેશોની વિષમ આબોહવાના નિર્માણમાં અમૃક અંશે જવાબદીર ગણાય છે. લાવાની કાળી કે કાંપની જમીન જલદી ગરમ થતી નથી. તેમ જ જલદી ઠંડી પડતી નથી. આની અસર પણ આબોહવા પર અમૃક અંશે થાય છે.

(6) જંગલોનું પ્રમાણ : વિશાળ પ્રમાણમાં આવેલાં જંગલોના પ્રદેશમાં વરસાદનું પ્રમાણ વધુ હોય છે અને તાપમાન સરેરાશ કરતાં નીચું રહે છે. રણપ્રદેશ કે વનસ્પતિ વગરની ખુલ્ખી જમીન સપાટીવાળા પ્રદેશોનું તાપમાન ઊંચું રહે છે અને વરસાદ

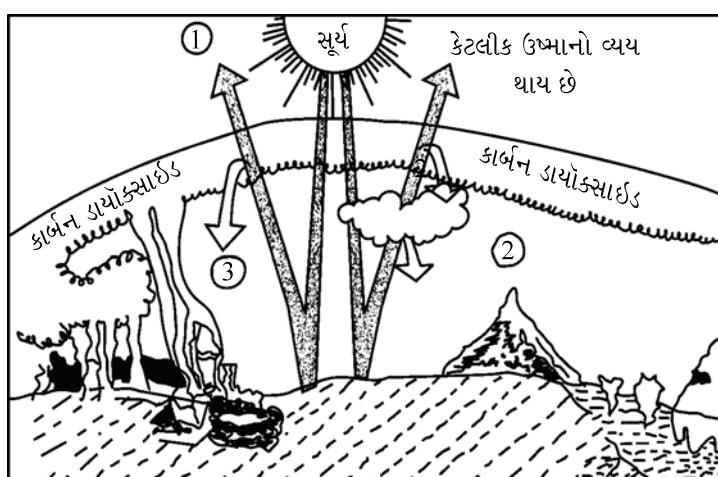
નહિવત પડે છે. પૂર્વ ભારતમાં આવેલાં વિશાળ જંગલ પ્રદેશોને કારણે વરસાદ વધુ પડે છે. તેથી અહીં આબોહવા ગરમ અને બેજવાળી બને છે. કચ્છ અને પણ્ણિમ રાજ્યસ્થાનના સૂક્ષ્મ વેરાન પ્રદેશમાં તાપમાન ઊંચું રહે છે, વરસાદ ખૂબ જ ઓછો પડે છે. આમ, અહીં વિષમ પ્રકારની આબોહવાનું નિર્માણ થાય છે.

(7) પવનો : પવનોની દિશા અને તેની ગતિની આબોહવા પર અસર થાય છે. હંડા પ્રદેશો પરથી આવતા પવનો હંડા હોય છે. તે જ્યારે ગરમ પ્રદેશો પર વાય છે, ત્યારે ત્યાંના તાપમાનમાં ઘટાડો કરે છે. ગરમ પ્રદેશો પરથી આવતા પવનો ગરમ હોય છે. તે જ્યારે હંડા પ્રદેશો પર વાય છે ત્યારે તે તાપમાનમાં વધારો કરે છે. સમુદ્ર તરફથી વાતા ગરમ અને બેજવાળા પવનો વરસાદ આપે છે અને જમીન વિસ્તાર પરથી વાતા સૂક્ષ્મ પવનો વરસાદ આપતા નથી. તેની આબોહવા પર અસર થાય છે.

(8) પર્વતમાળાની દિશા અને ઢોળાવ : પર્વત પર સૂર્યધાતનું પ્રમાણ કેટલા સમય પૂરતું રહે છે અને તેના ઢોળાવની દિશા કઈ છે, તે મુજબ તાપમાન અને વરસાદ નક્કી થાય છે. સામાન્ય રીતે પૂર્વ દિશા કરતાં પણ્ણિમ દિશાના પહાડી ઢોળાવ પર સૂર્યધાતનું પ્રમાણ વધુ સમય સુધી રહે છે. આથી પણ્ણિમ દિશાના ઢોળાવ પર તાપમાન ઊંચું રહે છે. હિમાલયનો દક્ષિણ તરફનો ઢોળાવ ઉત્તરના હંડા પવનોની અસરથી દૂર રહે છે. જેનાથી દક્ષિણ ઢોળાવનું તાપમાન એટલું નીચું નથી હોતું જેટલું ઉત્તરના ઢોળાવનું હોય છે.

સમુદ્ર પરથી વાતા બેજવાળા પવનોના માર્ગમાં પર્વતમાળા આડી આવેલી હોય તો તે પવનો તેની સાથે અથડાઈને ઊંચે ચઢે છે અને પવનાભિમુખ ઢોળાવો પર વધુ વરસાદ આપે છે અને પવનો પર્વતમાળા ઓળંગીને પવનાભિમુખ બાજુએ જાય છે ત્યારે તેમાં બેજ ઓછો થઈ ગયો હોવાને કારણે ઓછો વરસાદ આપે છે.

વैશ્વિક તાપ-વૃદ્ધિ (Global Warming)



8.2 ગ્રીન હાઉસ ઇફેક્ટ

હાઉસ વાયુ કહે છે. આ ઉપરાંત મિથેન (CH_4), નાઇટ્રોસ ઓક્સાઈડ (N_2O), ક્લોરોફ્લોરો કાર્બન (CFC) વગેરે અન્ય ગ્રીન હાઉસ વાયુઓ છે.

આફ્ટર 8.2નો અભ્યાસ કરતાં :

- (1) કેટલીક ઉખા બહાર ચાલી જાય છે. અશ્મભૂત-દીંધણ અને નિર્વનીકરણને કારણે કાર્બન ડાયોક્સાઈડના પ્રમાણમાં વધારો થાય છે.
- (2) ઉખામાં વૃદ્ધિ થકી બાખીબવનમાં વધારો થાય છે તેથી વધારાની ઉખાનું અવશોષણ થાય છે. તાપ-વૃદ્ધિ થવાથી બરફ પીગળે છે અને સમુદ્રસપાટી ઊંચી આવે છે.
- (3) કાર્બન ડાયોક્સાઈડ પૃથ્વીસપાટીથી પરાવર્તિત ઉખાને મહત્તમ પ્રમાણમાં અવશોષે છે.

પૃથ્વીની આસપાસ વાતાવરણ આવેલું છે. આ વાતાવરણમાં છેલ્લા ઘણાં વર્ષોથી તાપમાનમાં વધારો નોંધાયો છે. વैશ્વિક તાપમાન વધવાની આ પ્રક્રિયાને વैશ્વિક તાપ-વૃદ્ધિ કહે છે. સૂર્યના ડિરણો વાતાવરણમાંથી પસાર થઈ સીધાં પૃથ્વી સપાટી પર પહોંચે છે અને સૌપ્રેમ પૃથ્વીસપાટીને ગરમ કરે છે. પછી વાતાવરણ ધીમે ધીમે ગરમ થાય છે.

સૂર્યના ડિરણો પૃથ્વીસપાટી પરથી પરાવર્તન પામી વાતાવરણમાંથી પસાર થાય છે. ત્યારે વાતાવરણમાં રહેલો કાર્બન ડાયોક્સાઈડ વાયુ (CO_2) લાંબી તરંગલંબાઈ ધરાવતા ‘ઈન્ફારેડ’ ડિરણે શોષે છે અને પૃથ્વી તરફ પુનઃ પરાવર્તિત થાય છે. પરિણામે પૃથ્વી અને વાતાવરણ ગરમ થાય છે. આ અસરને ગ્રીન હાઉસ ઇફેક્ટ કહે છે. આવી અસર કરતાં કાર્બન ડાયોક્સાઈડ વાયુને ગ્રીન

માનવીની વિવિધ પ્રવૃત્તિઓ દ્વારા ગ્રીન હાઉસ વાયુઓનો દિન પ્રતિદિન વાતાવરણમાં ઉમેરો થાય છે. ઉદ્યોગોને કારણે ઉત્પન્ન થતો ધૂમાડો, પરિવહનનાં સાધનો થકી ઉત્સર્જિત થતા વાયુઓ, અશીમભૂત બળતણાનું દહન, નિર્વનીકરણ, જલાઉ લાકું તથા સેન્ટ્રિય કચરાનું દહન, યુદ્ધો વગેરે કારણોસર વાતાવરણમાં કાર્બન ડાયોક્સાઈડના પ્રમાણમાં વધારો થવા લાગ્યો છે. આ ઉપરાંત માનવીની કેટલીક પ્રવૃત્તિઓને કારણે વાતાવરણમાં મિથેન, નાઇટ્રસ ઓક્સાઈડ, કલોરોફ્લોરો કાર્બન વગેરે ગ્રીન હાઉસ વાયુઓનું પ્રમાણ વધવાને કારણે વૈશ્વિક તાપ-વૃદ્ધિ અનુભવાય છે.

વैશ્વિક તાપ-વૃદ્ધિના નિયંત્રણ માટે આ મુજબ પગલાં લઈ શકાય :

- અશીમભૂત બળતણા દહનમાં ઘટાડો કરવો.
- શક્તિના ખોત તરીકે કુદરતી વાયુનો વૈકલ્પિક ઉપયોગ
- સૌર શક્તિ, પવનશક્તિ, ભરતીશક્તિ વગેરેનો ઉપયોગ કરવો.
- વનીકરણ પ્રવૃત્તિને પ્રોત્સાહન આપવું.
- ગ્રીન હાઉસ વાયુઓ વાતાવરણમાં વધુ ઉત્સર્જન ન પામે તેવી યોગ્ય તકેદારી લેવી.
- શાળા, મહાશાળા કક્ષાએ વિદ્યાર્થીઓને આ અંગે જાગૃત કરવા, તે માટે સુયોગ્ય વ્યવસ્થાપનની જોગવાઈ કરવી.

આબોહવા પરિવર્તન (Climate Change)

પૃથ્વીસપાટી પર વાતાવરણની ર્થના અદ્ભુત રીતે થયેલી છે. વાતાવરણની આ ર્થના કદી સ્થિર નથી. વૈજ્ઞાનિકોના અધ્યયન પ્રમાણે પ્રિ-કેન્ઝિયન યુગ (60 કરોડ વર્ષ પહેલાં)માં પૃથ્વીસપાટીનો મોટો ભાગ બરફથી છવાયેલો હતો. આમ, લાંબો વર્ષના સમયગાળામાં આશરે ચાર મોટા હિમયુગો પૃથ્વી ઉપર અનુભવાયા હતા. હિમયુગોને બાદ કરતાં મોટા ભાગના સમય દરમિયાન આબોહવા ગરમ અને બેજવાળી હતી. તે સમયે પૃથ્વી પરનું સરેરાશ તાપમાન આશરે 22° સે જેટલું હતું. આથી, શ્રુત પ્રેદેશો બરફ વગરના હતા. આજે પૃથ્વી પર સરેરાશ તાપમાન આશરે 14° સે જેટલું અંદાજવામાં આવે છે.

છેલ્યાં દસ હજાર વર્ષોના સમયગાળા દરમિયાન આબોહવામાં ઘણા ફેરફારો થયા છે. આશરે 8000 વર્ષ પૂર્વ પૃથ્વી પરની આબોહવા ગરમ અને બેજવાળી હતી. સહરાનો રણપ્રદેશ, અરબસ્તાનનો રણપ્રદેશ, ભારત-પાકિસ્તાનનો રણપ્રદેશ વગેરે હરિયાળ વિસ્તારો હતા અને માનવ સંસ્કૃતિનો વિકાસ થયો હતો. ઇ.સ. પૂર્વ 3000 થી 1700ની આસપાસ સૂકી અને ગરમ આબોહવાના આવેલા તબક્કાઓને કારણે એ વિસ્તારો રણપ્રદેશમાં ફેરવાઈ ગયા. આજે તાંથી પ્રાચીન સંસ્કૃતિના અવશેષો મળી રહ્યા છે.

1885 થી 1940 સુધીના સમયગાળામાં પૃથ્વી પરની, ખાસ કરીને ઉત્તર ગોળાર્ધની આબોહવા ગરમ હતી, પરંતુ 1940 પછી પૃથ્વી પરના સરેરાશ તાપમાનમાં ઘટાડો થઈ રહ્યો છે. એવું આબોહવાવિજ્ઞાનીઓ માને છે. સંયુક્ત રાજ્ય અમેરિકાના મોટા મેદાનના દક્ષિણ-પાશ્ચિમ ભાગ કે જે ‘ધૂળના કટોરા’ તરીકે ઓળખાય છે, ત્યાં 1930ના દશકમાં ભયંકર દુષ્કાળ પડ્યો હતો. આબોહવાના પરિવર્તનને કારણે 1950 થી 1966 વર્ષેના સમયગાળામાં ઈંગ્લેન્ડમાં પાકની ઝતુનો સમયગાળો 9થી 10 દિવસ ઘટી ગયો હતો.

આબોહવાવિજ્ઞાનીઓના અભ્યાસ પ્રમાણે 1850 થી આજ દિન સુધી માનવીની વિવિધ પ્રવૃત્તિઓને કારણે ઉદ્યોગોમાંથી ઉત્પન્ન થતો ધૂમાડો, પરિવહનનાં સાધનો થકી ઉત્સર્જિત થતો વાયુ, નિર્વનીકરણ, શહેરીકરણ, યુદ્ધો વગેરેના કારણે વાતાવરણમાં કાર્બન ડાયોક્સાઈડ, મિથેન, કલોરોફ્લોરો કાર્બન, નાઇટ્રસ ઓક્સાઈડ વગેરે વાયુઓનું પ્રમાણ વધ્યું છે, જે આબોહવામાં પરિવર્તન લાવવા માટે જવાબદાર છે.

ભૂતકાળની આબોહવામાં પણ મોટા ફેરફારો થયાના નક્કર પુરાવા પૃથ્વીની સપાટીમાંથી મળી આવ્યા છે. દૂર ભૂતકાળની આબોહવાના ફેરફારોની અસર અંકિત થઈ હોય એવા ખડકો પૃથ્વીની સપાટી પરથી મળી આવ્યા છે. જુદી જુદી આબોહવામાં જીવી ગયેલાં પ્રાણીઓ અને ઊગેલી વનસ્પતિના અવશેષો પણ ભૂતકાળની આબોહવામાં થયેલા ફેરફારોની જાંખી કરાવે છે. આ ઉપરાંત આબોહવાના ફેરફારો પ્રમાણે મોટાં વૃક્ષના થડમાં વિકસતાં વાર્ષિક વર્તુળો, નદીઓ તથા હિમનદીઓના નિક્ષેપો, નિર્જન કે રણપ્રદેશોમાંથી મળી આવતા વસ્તી-વસવાટના જીવાવશેષો, સમુદ્ર અને સરોવરોની સપાટીમાં થયેલા ફેરફારો તથા કાયમી બરફ પ્રેદેશોના બદલાતા રહેતા વિસ્તારો અને એની જમીનસપાટી પર અંકિત થયેલી અસરો વગેરે ભૂતકાળની આબોહવામાં થયેલા નોંધપાત્ર ફેરફારો સૂચવે છે.

આબોહવામાં પરિવર્તનથી અનુભવાતાં પરિણામો

- વૈશિક તાપમાનમાં વધારો થવાને પરિણામે હિમક્ષેત્રોની સીમા ઘટવા લાગી તેથી સમુક્રની સપાટી ઊંચી આવવા લાગી.
- પૃથ્વીસપાટીના કેટલાક પ્રદેશોમાં વરસાદની અનિયમિતતા અનુભવાય છે. જેમ કે કેટલાક પ્રદેશોમાં અતિવૃદ્ધિને કારણે પૂર્ણી પરિસ્થિતિ તો કેટલાક પ્રદેશોમાં અનાવૃદ્ધિના કારણે પાણીની તંગી વર્તાય છે. ક્યારેક કમોસમી વરસાદ પણ થાય છે.
- આબોહવામાં પરિવર્તનને કારણે પાકની વાણી તેમજ લાણી પર વિપરિત અસરો થઈ છે. પરિણામે બેત-ઉત્પાદન પર માઠી અસરો જોવા મળે છે. આથી જેને પ્રદેશના સમગ્ર અર્થતંત્ર પર તેની પરોક્ષ અસરો થાય છે.
- ઓઝોન વાયુનું પડ પાતળું થવાથી સૂર્યનાં અદ્વાવાયોલેટ ડિરણોની માત્રા વધવાથી કેન્સર, ત્વચારોગ, મોતિયા તથા અન્ય રોગોમાં વધારો થયો છે.
- કેટલીક કુદરતી ઘટના જેવી કે પૂર, દુષ્કાળ, ચકવાત, ભૂસ્ખલન, હિમપ્રપાત, ગાઢ ધુમ્મસ, કરાવર્ષી વગેરેમાં અનિયમિતતા અને અતિશયતામાં વધારો અનુભવાય છે.

સ્વાધ્યાય

1. નીચેના પ્રશ્નોના સવિસ્તર ઉત્તર લખો :

- (1) વાતાવરણ એટલે શું ? વાતાવરણમાં આવેલા વિવિધ પદાર્થો વિશે માહિતી આપો.
- (2) વાતાવરણની સ્તરરચના આકૃતિ દોરી સમજાવો.
- (3) આબોહવા એટલે શું ? આબોહવાનાં તત્ત્વો વિશે માહિતી આપો.
- (4) આબોહવા પર અસર કરતાં પરિબળો જણાવી, કોઈ પણ બે પરિબળો વિશે ચર્ચા કરો.

2. નીચેના પ્રશ્નોના મુદ્દસર ઉત્તર લખો :

- (1) શોભ આવરણ
- (2) ઉખાવરણ
- (3) હવામાન અને આબોહવા વચ્ચેનો ભેદ સ્પષ્ટ કરો.
- (4) આબોહવામાં પરિવર્તનથી અનુભવાતાં પરિણામોની ચર્ચા કરો.
- (5) વૈશિક તાપ-વૃદ્ધિ વિશે ટૂંકી નોંધ લખો.
- (6) ભૂતકાળમાં આબોહવામાં થયેલા ફેરફારના નક્કર પુરાવા વિશે લખો.

3. નીચેના પ્રશ્નોના સંક્ષિપ્તમાં ઉત્તર લખો :

- (1) ‘શોભ સીમાનો વિસ્તાર વિમાન ઉડયન માટે અનુકૂળ છે.’ સમજાવો.
- (2) હવામાન અને આબોહવાની વ્યાખ્યા આપો.
- (3) અક્ષાંશ આબોહવા પર કેવી અસર કરે છે ?
- (4) આબોહવાનાં તત્ત્વ તરીકે સૂર્યાધાત અને તાપમાન વિશે વર્ણન કરો.
- (5) વૈશિક તાપ-વૃદ્ધિના નિયત્રણ માટેનાં પગલાં જણાવો.

4. નીચેના પ્રશ્નોના ઉત્તર એક-બે વાક્યમાં આપો :

- (1) વાતાવરણનાં મુખ્ય ચાર આવરણો કયાં કયાં છે ?
- (2) ઓઝોન વાયુ ક્યા આવરણમાં આવેલો છે ?
- (3) શોભ-સીમા કોને કહે છે ?
- (4) હવામાન એટલે શું ?

- (5) આબોહવા કોણે કહે છે ?
 - (6) આબોહવાનાં તત્ત્વો કયાં કયાં છે ?
 - (7) ગ્રીન હાઉસ વાયુઓ કયા કયા છે ?

5. નીચેના પ્રશ્નો માટે આપેલા વિકલ્પમાંથી સાચો વિકલ્પ પસંદ કરી ઉત્તર લખો :

प्रवत्ति

- ગુજરાતની કોઈ પણ ઔદ્યોગિક વસાહતની મુલાકાત લઈ ઉદ્યોગો દ્વારા થતું પ્રદૂષણ અને તેને કારણે આભોધવામાં પરિવર્તન વિશે નોંધ તૈયાર કરો.